COMPRESSIBILIDADE DE UMA ARGILA ORGÂNICA MOLE DO RECIFE

SILVIO ROMERO DE MÊLO FERREIRA

TESE SUBMETIDA AO CORPO DOCENTE DA COORDENAÇÃO DOS PROGRAMAS DE PÓS-GRADUAÇÃO DE ENGENHARIA DA UNIVERSIDADE FEDERAL DO RIO DE JANEIRO COMO PARTE DOS REQUISITOS NECESSÁRIOS PARA A OB-TENÇÃO DO GRAU DE MESTRE EM CIÊNCIAS (M.Sc.)

Aprovada por:

WILLY ALVARENGA LACERDA Presidente CQUES DE MEDINA MAURO LUCIO GUEDES WERNECK JOSÉ ALBERTO RAMALHO ORTIGÃO

RIO DE JANEIRO, RJ - BRASIL

Março - 1982

FERREIRA, Silvio Romero de Mélo

Compressibilidade de uma argila orgânica mole do Recife. Rio de Janeiro, UFRJ, COPPE, 1982.

212, VI, 29,7 cm (COPPE-UFRJ, M.Sc, Engenharia Civil, 1982).

Tese - Univ. Fed. Rio de Janeiro. Faculdade Engenharia.

1. Compressibilidade 2. Argila 3. Deformação

4. Resistência

I. COPPE/UFRJ II. TÍTULO

À minha mãe, pelo constante empenho, atenção no desenvolvimento e educação dos filhos e sábia orientação sem o que não seria possível a obtenção deste título.

À meus irmãos, pelo companherismo, apoio e estímulo.

À Sonia, minha namorada, pelo estímulo, auxilio e compreensão com que participou de todo desenvolvimento deste trabalho. - A meu Deus, por ter feito sinais e maravilhas,por ter agido com mão poderosa, com braço estendido e com grande espanto.

- Ao Professor Willy Alvarenga Lacerda, pelo cons tante interesse, estimulo e preciosa orientação neste trabalho, considerando a distância que nos separou durante a elaboração do mesmo.

- A Wasghinton M. de Amorim Jr., pelo grande apoio, auxílio, orientação em todas as etapas deste trabalho e revi são do texto.

- Aos Professores Jacques de Medina, Mauro Lucio G. Werneck e José Alberto R. Ortigão, pelas críticas e sugestões, que permitiram um maior aperfeiçoamento deste trabalho.

- Aos Professores da área de Mecânica dos Solos da COPPE-UFRJ, que se dispuseram transmitir os seus conhecimentos, pelo incentivo e amizade.

- A Roberto Q. Coutinho, pela orientação de uma pe<u>s</u> quisa, desenvolvida ainda na fase de graduação, que muito est<u>i</u> mulo deu a sua continuação no presente, e por permitir que alguns daqueles dados fossem aqui analisados. Pelo grande apoio prestado, pela amizade e a sua esposa Doris pelo estímulo. - Aos Professores Lauro Figueiredo, Jaime A. Gusmão F<u>i</u> lho, Dilson Teixeira e Walter Duarte, pelo incentivo ao estudo de Mecânica dos Solos, que me levou à realização deste traba lho.

- Aos Amigos José Maria Justino, Amaro Henrique P. Lins, Fernando T. Jucá, Ivaldo Pontes, pelo incentivo e amizade.

- Ao Chefe de Departamento de Engenharia Civil da UFPE, pelo auxílio financeiro para a montagem de alguns equip<u>a</u> mentos.

- Aos Professores Geraldo da Costa Barros Munis e Ieda Domont Teixeira Barros, do Departamento de Geologia da Unive<u>r</u> sidade Federal de Pernambuco, pela colaboração na identifica ção do conteúdo Biogênico.

- Ao Diretor do Serviço Nacional do Levantamento e Conservação de Solos da EMBRAPA, pela grande colaboração prestada ao permitir a execução de análises químicas e físicas, in dispensáveis a complementação deste trabalho e a todos os seus técnicos pela distinção demonstrada.

- AO Eng. Químico Luiz Bezerra de Oliveira, pelo auxí lio na análise química do solo.

- Ao Eng. Dilson Correia Teixeira, diretor da Engenh<u>a</u> ria e Consultoria de Solos e Fundações Ltda-ENSOLOS, que poss<u>i</u>

v

bilitou a obtenção das amostras semi-indeformadas, colocando a disposição sondadores e todo material necessário a retirada dos tubos "Shelby".

- Ao presidente do Clube Internacional do Recife por ter permitido a colheita de amostras.

- Ao Programa CAPES, pelo auxilio financeiro.

- Ao Conselho de Desenvolvimento Científico e Tecnológico-CNPq, pelo auxílio financeiro a compra de equipamentos.

- Aos Colegas Ian S. M. Martins e Leonardo de A.C.J $\underline{\tilde{u}}$ nior, pela colaboração e amizade.

- Aos colegas Joaquim G. da Nóbrega e Felisbela M.de Oliveira, pelo auxílio e amizade.

- Ao Técnico Francisco Carlos Alves da Silva pela grande amizade e pela sua participação dedicada em todas as etapas de elaboração deste trabalho.

- Ao amigo Fanuel Melo Paes Barreto pela revisão do texto.

- A Miriam Barbosa da Silva, pelos excelentes e trabalhosos desenhos.

- A Lúcia H. Breda, pela colaboração na análise dos resultados.

- A Fátima Regina pela determinação dos teores de M<u>a</u>téria Orgânica.

vi

No presente trabalho é feito um estudo das caracte rísticas de compressibilidade de uma argila orgânica mole, situada no bairro da Madalena, Recife, através de ensaios de ade<u>n</u> samento com drenagem na direção vertical.

Uma revisão bibliográfica das características geoté<u>c</u> nicas e uma análise química, são apresentadas.

Procura-se conhecer: a história de tensão no depósito; o efeito do amolgamento em algumas características de ade<u>n</u> samento; e o coeficiente de compressão secundária.

Faz-se uma comparação da resistência não drenada obtida em trabalhos anteriores nesta argila com a resistência não drenada determinada a partir de ensaios de adensamento com amo<u>s</u> tras de boa qualidade, através da relação Su = $0,22 \ensuremath{\overline{\sigma}_{vm}}$, sugerida por Mesri (1975) e desenvolvida posteriormente por Trak e outros (1980). Uma tentativa de aplicar o "SHANSEP" Ladd & Foott, (1974), através da utilização do "CAM-CLAY" Schofield e Wroth (1968), também é apresentada.

Utiliza-se a formulação hiperbólica proposta por Ko<u>n</u> dner (1963) e que, posteriormente, foi desenvolvida por Duncan e Chang (1970) e aplicada para ensaios de adensamento por Wong e Duncan (1974) na obtenção de módulos tangentes iniciais e de módulos numéricos de descarregamento e recarregamento. Através destes módulos e de algumas hipóteses de trabalho, obtem-se, pela formulação hiperbólica, a curva deformação específica e/ ou índice de vazios versus logaritimo pressão vertical de co<u>n</u> solidação. Compressibility caracteristics of a soft organic clay deposit in the suburb of Madalena, Recife, are studied trough consolidation tests with drainage in the vertical direction.

A bibliographical review of the geotecnical properties of this clay is presented as well a chemical analysis.

An effort is made to answer the following subjects: The deposit's stress history, the effect of remolding on some compressibility caracteristics, and the coefficient of secon dary compression.

The non - drained strength obtained in previous work by other investigators are compared with the non-drained strength determined through consolidation tests with good quality samples, by means of the equation originally suggested by Mesri (1975): Su = $0.22 \ \overline{\sigma}_{VM}$, and afterwards developed by Trak et al (1980). The "SHANSEP" Method Ladd and Foot(1974) is also applied using the "CAM-CLAY" model Schofield and Wroth(1968).

Finally, the hyperbolical formulation proposed by Kondner (1963) and developed by Duncan and Chang (1970) is used applied to consolidation tests Wong and Chang (1974) for obtaining the initial tengent moduli and numerical moduli of unloading and reloading. By means of these moduli and some hypotheses of work, the specific deformation curve and/ or void ratio versus the logarithm of the vertical pressure of consolidation is obtained from the hyperbolical formulation.

SUMÁRIO

ъ	1		
Р	a	g	٠

.

LISTA DE TABELAS	xv
LISTA DE FIGURAS	xvii
<u>CAPÍTULO 1 - INTRODUÇÃO GERAL</u>	1
1.1 - CONSIDERAÇÕES PRELIMINARES	2
1.2 - OBJETIVOS	3
1.3 – TÓPICOS DA PESQUISA	5
1.4 - UNIDADES	6
<u>CAPÍTULO 2</u> - <u>REVISÃO</u> <u>BIBLIOGRAFICA</u>	7
2.1 - INTRODUÇÃO	8
2.2 - ORIGEM E FORMAÇÃO DA PLANÍCIE DO RECI-	
FE	8
2.3 - MATERIAL ORGÂNICO DO SUBSOLO DO RECIFE	
2.4 - IDENTIFICAÇÃO MINERALÓGICA	11
2.5 - ENSAIOS DE CARACTERIZAÇÃO	12
CAPÍTULO 3 - SONDAGEM E CARACTERIZAÇÃO DO DEPÓSITO	25
3.1 - INTRODUÇÃO	26
3.2 - LOCAL E OBTENSÃO DE AMOSTRAS	26
3.3 - ANÁLISE QUÍMICA	28
3.3.1 - Apresentação e Discussão dos	
Resultados	30

· .

xii

Par	
* ~ ~	

3.4 - ENSAIOS DE CARACTERIZAÇÃO	33
3.4.1 - Aterro	33
3.4.2 - Areia	34
3.4.3 - Conteúdo Biogênico	35
3.4.4 - Argila Mole	35
CAPÍTULO 4 - ENSAIOS DE ADENSAMENTO COM DRENAGEM	54
4.1 - INTRODUÇÃO	55
4.2 - PROCEDIMENTOS DE ENSAIO E EQUIPAMENTO.	58
4.3 - RESULTADOS OBTIDOS	62
4.4 – DISCUSSÃO	67
4.4.1 - <u>Relação</u> Índice de Vázios, De -	
formação <u>Pressão</u>	67
4.4.2 - <u>História de Tensões do Depósi</u> -	
<u>to</u>	73
4.4.3 - Velocidade de Adensamento	76
4.4.4 - Permeabilidade	81
4.4.5 - <u>Coeficiente</u> <u>de</u> <u>Compressibilida</u>	
de Volumétrica	82
4.4.6 - Compressão Secundária	84
4.5 - ESTIMATIVA DA RESISTÊNCIA NÃO DRENADA	
A PARTIR DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO E	
TENTATIVA DE APLICAR O"SHANSEP" UTILI-	
ZANDO O "CAM-CLAY"	88
4.5.1 - Determinação da Resistência não	
Drenada a partir de Ensaios de	
Adensamento	89

4.5.1.1 - Desenvolvimento His-

tórico do Método.... 89

4.5.1.2 - Aplicação do Método

a Argila em Estudo.. 92

4.5.2 - Tentativa de Aplicar o"SHANSEP"

Utilizando o "CAM-CLAY"..... 94

4.5.2.1 - Desenvolvimento do

Método "CAM-CLAY".... 94

- 4.5.2.2 Aplicação do Método
 - a Argila em Estudo.. 96

<u>CAPÍTULO 5 - MÓDULOS DE DEFORMAÇÃO, A PARTIR DE ENSAIOS DE</u>	
ADENSAMENTO	151
5.1 - INTRODUÇÃO	152
5.2 - MÓDULOS DE DEFORMAÇÃO OBTIDOS ATRAVÉS	
DE ENSAIOS TRIAXIAIS	153
5.3 - MÓDULOS DE DEFORMAÇÃO OBTIDOS ATRAVÉS	
DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO	155
5.3.1 - Módulo de Deformação Tangente	
<u>Inicial</u>	155
5.3.2 - <u>Módulo</u> <u>Numérico</u> <u>de</u> <u>Descarrega-</u>	
mento e Recarregamento	158

5.4 - AJUSTAMENTO DA CURVA e VERSUS LOG $\overline{\sigma}_{VC}$. 160

Pág.

.

CAPÍTULO 6 - CONCLUSÕES E SUGESTÕES PARA PESQUISA	172
6.1 - INTRODUÇÃO	173
6.2 - CONCLUSÕES	173
6.3 - SUGESTÕES PARA PESQUISAS	176
LISTA DE SÍMBOLOS	178
REFERÊNCIAS BIBLIOGRÁFICAS	
APÊNDICE A - ESTIMATIVA DE RECALQUE PARA SAPATAS ISOLADAS.	196
APÊNDICE B - AFERIÇÕES EM ENSAIOS DE ADENSAMENTO	205
B-1 - AFERIÇÃO DA RELAÇÃO DE CARREGAMENTO DA	
PRENSA, DE, ADENSAMENTO	206
B-2 - MEDIDA DE DEFORMAÇÃO DA CÉLULA DE ADEN-	
SAMENTO	207

xiv

LISTA DE TABELAS

CAPÍTULO 2

Tabela 2.1 - VALORES DA COESÃO E ÂNGULO DE ATRITO INTER NO, OBTIDOS A PARTIR DE ENSAIOS TRIAXIAIS ADENSADO NÃO DRENADO (CIU) AMORIM (1975).. 17

CAPÍTULO 3

Tabela 3.1 - CARACTERÍSTICAS GEOMÉTRICAS DOS AMOSTRADO-RES UTILIZADOS..... 42 3.2 - AMOSTRAS UTILIZADAS NO PRESENTE TRABALHO.. 43 3.3 - RESULTADOS DE ANÁLISE QUÍMICA..... 44 3.4 - RESULTADOS DE ENSAIOS DE UMIDADE, MASSA ES PECÍFICA.REAL.DOS.GRÃOS E VALORES DO PESO ESPECÍFICO DAS TERRAS, NA CAMADA DE AREIA. 46 47 3.5 - RESULTADOS DE ENSAIOS DE LIMITE DE ATTERBERG 3.6 - COMPARAÇÃO COM LIMITES DE ATTERBERG OBTI-DOS EM TRABALHOS ANTERIORES..... 48 3.7 - LIMITES DE ATTERBERG RESULTADOS DE CORRELA ÇÕES LINEARES ENTRE OS PARÂMETROS..... 49 50 3.8 - ANÁLISE GRANULOMÉTRICA.....

CAPÍTULO 4

xv

Pág.

Pág.

	4.2 - RESULTADOS DOS ENSAIOS DE ADENSAMENTO COM
	DRENAGEM VERTICAL PARA AMOSTRAS SEMI-INDE
	FORMADAS DE MÁ QUALIDADE E AMOSTRAS COM -
103	PLETAMENTE AMOLGADAS
	4.3 - RESULTADOS DE CORRELAÇÕES ENTRE PARÂME -
104	TROS
	4.4 - COMPARAÇÃO DOS CRITÉRIOS PARA DETERMINA -
106	ÇÃO DE RR E Cr

CAPÍTULO 5

Tabela	5.1 - FORMULÁRIO DE MÓDULOS DE DEFORMAÇÃO	163
	5.2 - VALORES DE n, K, Kur, Kur/K OBTIDOS A PAR	
	TIR DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO E Rf	164
	5.3 - RESULTADOS DE CORRELAÇÃO ENTRE PARÂMETROS.	165

APÊNDICE

xvi

xvii

LISTA DE FIGURAS

Pāg	J.
-----	----

CAPÍTULO 2

Figura	2.1 - COLUNA ESTRATIGRÁFICA DA PLANÍCIE SEDIMEN-
	TAR DO RECIFE.Waldir Costa (1968) 18
	2.2 - RESUMO DE PROPRIEDADES GEOTÉCNICAS DE UMA
	ARGILA ORGÂNICA MOLE DO RECIFE.APUD.TEIXEI
	RA (1972) E AMORIM (1975) 19
	2.3 - CURVAS GRANULOMÉTRICAS, TEIXEIRA (1972) 2
	2.4 - RESULTADOS DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO COM
	CARGAS ACRESCENTADAS EM PROGRESSÃO GEOMÉ -
	TRICA, AMORIM (1975) 2
	2.5 - VARIAÇÃO DO COEFICIENTE DE ADENSAMENTO COM
	PRESSÃO, AMORIM (1975) 2
	2.6 - VARIAÇÃO DO COEFICIENTE DE PERMEABILIDADE
	COM A PRESSÃO, AMORIM (1975) 2

CAPÍTULO 3

Figura	ra 3.1 - LOCALIZAÇÃO DA SONDAGEM				
	3.2 - RESUMO DE ALGUMAS PROPRIEDADES GEOTÉCNICAS				
	DE UMA ARGILA ORGÂNICA MOLE DO RECIFE	52			
	3.3 - CURVAS GRANULOMÉTRICAS	53			

CAPITULO 4

Figura	4.1 -	TRAJETÓRIA	DE	TENSÕES	EM	UM	ESTÁGIO	DE ADEN	,
		SAMENTO	 • • •	· · · · · · · · · · ·		· · ·		 B a 6 6 6 6	107

Pág.

4.2 -	CURVAS \mathcal{C} VS log $\overline{\sigma}$ vc PARA INDICE DE VAZIOS.	
	MAIOR QUE 2 - COM $\Delta \overline{\sigma} vc / \overline{\sigma} vc = 1$	108
4.3 -	CURVAS & VS log ovc - PARA INDICE DE VA-	
	ZIOS INICIAL MENOR QUE 1,8	109
4.4 -	CURVAS e VS log ovc	110
4.5 -	CURVAS & VS log ovc - INDICE DE RECOMPRES-	
	SÃO-Cr	111
4.6 -	CURVAS e VS log $\overline{\sigma}vc$ - COM $\Delta \overline{\sigma}_{vc}/\overline{\sigma}vc < 1$	112
4.7 -	CURVAS $\varepsilon_v($ %) VS log $\overline{\sigma}vc$	113
4.8 -	CURVAS ^E v(%) VS log ⁻ vc	114
4.9 -	CURVAS $\varepsilon_v($ %) VS log σ_vc - RAZÃO DE RECOM -	
	PRESSÃO-RR	115
4.10-	CURVAS Cv VS log ^G vcm - METODO logt - A .	
	MOSTRAS SEMI-INDEFORMADAS DE BOA QUALIDADE.	116
4.11-	CURVAS CV VS log ovcm - METODO VE AMOS -	
	TRAS SEMI-INDEFORMADAS DE BOA QUALIDADE	117
4.12-	CURVAS Cv VS log vcm - METODO logt - AMOS	
	TRAS SEMI-INDEFORMADAS DE BOA QUALIDADE,DE	
	MÁ QUALIDADE E COMPLETAMENTE AMOLGADAS NO	
	LABORATÓRIO	118
4.13	- CURVAS CV VS log ovem - METODO Vt - AMOS-	
	TRAS SEMI-INDEFORMADAS DE BOA QUALIDADE,	
	DE MÁ QUALIDADE E COMPLETAMENTE AMOLGADAS	
	NO LABORATÓRIO	. 119

	4.14 -	CURVAS Cv VS log $\overline{\sigma}$ vcm - TRECHO DE DESCAR-	
		REGAMENTO	120
,	4.15 -	CURVAS Kv VS log σ vcm	121
	4.16 -	CURVAS em VS log Kv - MÉTODO log t - $eo \ge$	
		1,8	122
	4.17 -	CURVAS em VS log Kv - MÉTODO \sqrt{t} - eo $>1,8$	123
	4.18 -	CURVAS em VS log Kv - MÉTODO logt - eo <1,8	124
	4.19 -	CURVAS em VS log KV - MÉTODO \sqrt{t} - eo < 1,8	125
	4.20 -	CURVAS m _V VS log Kv - AMOSTRAS SEMI-INDE-	
		FORMADAS DE BOA QUALIDADE	126
	4.21 -	CURVAS m_V VS log Kv - AMOSTRAS SEMI-INDE-	
		FORMADAS DE MÁ QUALIDADE E COMPLETAMENTE	
		AMOLGADAS NO LABORATÓRIO	127
	4.22 -	CURVAS RECALQUE VS TEMPO-AMOSTRA SEMI-IN-	
		DEFORMADA DE BOA QUALIDADE	128
	4.23 -	CURVAS RECALQUE VS TEMPO-AMOSTRA COMPLETA	
		MENTE AMOLGADA EM LABORATÓRIO	129
	4.24 -	CURVAS C_{α} VS log $\overline{\sigma}vc$	130
	4.25 -	VALORES DE ÍNDICE DE VAZIOS E PESO ESPECÍ	
		FICO VS PROFUNDIDADE	131
	4.26 -	HISTÓRIA DE TENSÕES - ENSAIOS DE ADENSA -	
		MENTO	132
	4.27 -	OBTENSÃO DE PARÂMETRO DE COMPRESSIBILIDA_	
		DE	133

Pág.

4.28	-	PARÂMETROS RR, CR E SR VS PROFUNDIDADE	134
4.29	-	PARÂMETROS Cr, Cc E Cs VS PROFUNDIDADE	135
4:30	_	RECONSTRUÇÃO DA CURVA DE COMPRESSÃO UNI -	
		DIMENSIONAL DE CAMPO - MÉTODO DE SCHMERT-	
		MANN (1955)	136
4.31	-	RELAÇÃO ENTRE O ÍNDICE DE COMPRESSÃO E O	
		LIMITE DE LIQUIDEZ	137
4:32	-	CURVAS CR VS log w LAMBE (1969)	138
4.33		VARIAÇÃO DA RELAÇÃO $\Delta \epsilon v / \Delta \log \sigma vc$ VS σvcm .	139
4.34	.—	CORRELAÇÃO APROXIMADA PARA ARGILA NORMAL-	
		MENTE ADENSADA OCR VS IP% APUD BJERRUM	
		(1973)	140
4:35	-	CORRELAÇÃO APROXIMADA ENTRE CV VS. LL	
		(APUD NAVY DESIGN MANUAL DM-7)	140
4.36		VARIAÇÃO DO COEFICIENTE DE ADENSAMENTO	
		Cv PELO MÉTODO log t VS PROFUNDIDADE PA-	
		RA AS PRESSÕES $\overline{\sigma}$ vo e 2 x $\overline{\sigma}$ vo	14 1
4.37	÷	RESULTADOS TÍPICOS DO MÓDULO OEDOMÉTRICO	142
4:38	-	VALORES DO MÓDULO OEDOMÉTRICO VS PROFUN-	
		DIDADE E PRESSÃO EFETIVA	142
4.39	-	CORRELAÇÕES APROXIMADAS PARA O COEFICIE <u>N</u>	
		TE DE ADENSAMENTO SECUNDÁRIO (C α)	143
4.40	-	FATOR DE CORREÇÃO PARA SER APLICADO A R <u>E</u>	
		SISTÊNCIA.NÃO DRENADA DE PALHETA DE CAM-	
		PO PARA ARGILA BJERRUM (1972)	144

.

.

RAZÕES TÍPICAS PARA ARGILAS NORMALMENTE
ADENSADAS 144
VARIAÇÃO DOS PARÂMETROS DE RESISTÊNCIA
NORMALIZADO.COM.OCR PARA CINCO ARGILAS,
LADD E FOOTT(1974), E AS RAZÕES CORRES -
PONDENTES DE Su/Ovm OBTIDAS POR TRAK E
OUTROS (1980)
VARIAÇÃO DA RESISTÊNCIA NÃO DRENADA DA
ARGILA DE SAINT-ALBAN COM A PROFUNDIDADE
POR VÁRIOS MÉTODOS DE DETERMINAÇÃO 145
VALORES DE S $\mu_{e} = 0,22 \overline{\sigma}vm$ E DA RESISTÊN -
CIA NÃO DRENADA PARA GRANDE DEFORMAÇÃO
(USALS) PARA DIFERENTES TIPOS DE ARGILA
SENSÍVEL DE QUEBEC 145
RESISTÊNCIA NÃO DRENADA - COMPARAÇÃO DE
Su OBTIDO PELA RELAÇÃO S μ = 0,22 $\overline{\sigma}vm$ COM
RESULTADOS DE TRABALHOS ANTERIORES 146
DETERMINAÇÃO DO PARÂMETRO PORO PRESSÃO
DO ESTADO CRÍTICO, QUANDO SE CONHECE OCR.
E QUANDO NÃO SE CONHECE 147
CONCEPÇÃO DE PRESSÃO EQUIVALENTE PARA SO
LO NORMALMENTE ADENSADO E PRE-ADENSADO
ISOTROPIMENTE 147
RELAÇÃO ENTRE log [Sµ/ơvo] e log [1/ơvo]
PARA ENSAIOS TRIAXIAIS CIU, AMORIM (1975) 148

150

4.49 - TENTATIVA DE APLICAR O "SHANSEP", LADD E FOOTT (1974), E AS RELAÇÕES CORRESPONDEN TES A Su/Ōvm SUGERIDAS POR TRAK E OU-TROS (1980), ATRAVÉS DO "CAM-CLAY", SCHO FIELD E WROTH (1968), À ARGILA DO RECIFE 149

 4.50 - RESISTÊNCIA NÃO DRENADA - COMPARAÇÃO DE Su OBTIDO PELO MÉTODO "CAM-CLAY", PELA RELAÇÃO Su = 0,22 σ̄νm, COM RESULTADOS DE ENSAIOS DE PALHETA DE CAMPO:.....

CAPÍTULO 5

Figura	5.1 - REPRESENTAÇÃO HIPERBÓLICA DA CURVA TEN-	
	SÃO-DEFORMAÇÃO KONDNER (1963)	166
	5.2 - REPRESENTAÇÃO HIPERBÓLICA TRANSFORMADA	
	DA CURVA TENSÃO-DEFORMAÇÃO, KONDNER (1963)	166
	5.3 - VARIAÇÃO DO MÓDULO TANGENTE INICIAL COM	
	A TENSÃO CONFINANTE, DUNCAN E CHANG (1970).	167
	5.4 - MÓDULO DE DESCARREGAMENTO-RECARREGAMEN-	
	TO, WONG E DUNCAN (1974)	167
	5.5 - VARIAÇÃO DO MÓDULO TANGENTE INICIAL COM	
	A TENSÃO CONFINANTE DETERMINADA A PAR-	
	TIR DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO	168
	5.6 - CORRELAÇÃO ENTRE K Δ E ÍNDICE DE PLASTI	
	CIDADE E RAZÃO DE PRÉ-ADENSAMENTO (AFTER	
	CLOUGH E DUNCAN)	169

Pág.

5.7 - CURVAS ε_v vs log σ_{vc} - FORMULAÇÃO HIPERBÓ-	
LICA	170
5.8 - CURVAS C VS log o - FORMULAÇÃO HIPERBÓLI	
СА	171

APENDICE

- - A.2 CURVAS DE RECALQUE PARA UMA PRESSÃO UNITÁ-RIA DE 1 kgf/cm² ($\rho_{\rm U}$) VERSUS DIÂMETRO (D). 203

 - - B-2 ESQUEMA DE MONTAGEM DO ENSAIO DE ADENSAMEN TO E DE VAZIOS DEIXADOS ENTRE AS PEÇAS.... 211

CAPÍTULO 1

INTRODUÇÃO GERAL

۰.

1 - INTRODUÇÃO GERAL

1.1 - CONSIDERAÇÕES PRELIMINARES

Nos depósitos de Argila Mole, grandes são os probl<u>e</u> mas enfrentados pela Engenharia na construção de suas obras. E<u>s</u> te solo tem ocasionado sérios acidentes de fundações e cuidados especiais em outros, sejam nas edificações de pontes, canais, viadutos, pavimentos, torres de transmissão, barragens e, com maior frequência, nas casas e edifícios.

Podem-se distinguir, entre outros,dois problemas de importância fundamental para todos os projetos: os recalques nas estruturas e o colapso do solo de fundação. Isto se deve na maioria dos casos, à grande compressibilidade e à baixa ca pacidade de suporte apresentadas pelos solos argilosos, quando solicitados.

Com a expansão das zonas urbanas, a-alta valorização de terrenos, a construção de estradas e aeroportos,torna--se muitas vezes necessária a construção de aterros, sobre d<u>e</u> pósitos de argila mole, argilas sensíveis, turfas, ocasionando sérias dificuldades na fundação desses aterros.

Mais de cinquenta por cento da área Metropolitana do Recife é formada por um depósito de argila mole com matéria o<u>r</u> gânica, também chamado de depósito de argila orgânica, apresentando-se ora em superfície, ora em profundidade.

Dado o nivel muito baixo da planicie do Recife,o len çol freático encontra-se geralmente muito próximo da superficie do terreno, estando normalmente a argila saturada, fazendo com que a execução das fundações torne-se mais trabalhosa.

Nos últimos anos, a Área de Mecânica dos solos e Fun dações do Departamento de Engenharia Civil da Universidade Federal de Pernambuco, vem realizando pesquisas visando um melhor entendimento das propriedades geotécnicas dos solos da região. Como consequência dessas pesquisas,o presente trabalho foi idea lizado concentrando esforços em ensaios de laboratório com amos tras semi-indeformadas de boa qualidade procurando estudar as características de compressibilidade de uma argila, contribuin do para uma interpretação mais satisfatória do comportamento desse solo, quando solicitado por obras de engenharia.

1.2 - OBJETIVOS

O interesse pelo estudo das argilas orgânicas moles do Recife não é do presente, tendo sido iniciado por Ângelo Co<u>s</u> ta em um trabalho sobre o subsolo do Recife, em 1960. Mais recentemente Teixeira, em sua tese de mestrado no COPPE/UFRJ, em 1972 analisou a influência da matéria orgânica nos ensaios de caracterização e análise mineralógica. Posteriormente, em 1975, houve três teses de mestrado publicadas, sendo uma na COPPE/ /UFRJ de Amorim e duas em Campina Grande/UFPB de Carvalho e So<u>a</u> res. Amorim em sua tese dá uma contribuição ao estudo das arg<u>i</u> las orgânicas do Recife, Carvalho analisa algumas propriedades físico-químicas e de engenharia, enquanto que Soares, obtem as

propriedades de resistência, sendo que, as teses da COPPE o per fil escolhido para colheita de amostra foi no bairro da Madale na, enquanto que as de Campina Grande foi no bairro do Derbi.

No presente trabalho, as atenções foram dirigidas na obtenção e discussão das características de compressibilidade de uma argila mole do Recife, através de ensaios de adensamento com drenagem na direção vertical realizados em laboratórios. Procurando-se recomendar parâmetros de compressibilidade para projetos.

O local escolhido para obtenção das amostras que foram utilizadas no desenvolvimento desta pesquisa, situa-se no campus do Clube Internacional do Recife, na Rua Benfica, no bairro da Madalena, onde ocorre um depósito de argila orgânica mole de coloração cinza escura, com espessura da ordem de 24 m<u>e</u> tros e com teores de matéria orgânica variando de 3 a 8%. Sendo um perfil analisado em outras teses da COPPE cujas características geotécnicas são apresentada na Revisão bibliográfica (capítulo 2).

A escolha deste local deve-se aos seguintes fatores:

- Há um grande desenvolvimento urbano nesta área próxima ao centro do Recife.
- (2) Proximidade do local onde estudos anteriores foram realizados.
- (3) É possível a extrapolação dos estudos realizados para outros depósitos de solos moles com origem semelhante.

1.3 - TÓPICOS DA PESQUISA

Enfoque especial foram dados aos seguintes tópicos:

- a) Revisão bibliográfica
- b) Caracterização do solo
- c) Compressibilidade:
 - Parâmetros de compressibilidade
 - História de Tensões Pressão das terras

- Pressão de pré-adensamento

- Coeficiente de adensamento com drenagem apenas na direção vertical.
- Permeabilidade vertical
- Efeitos do amolgamento em algumas características de adensamento.
- Coeficiente de compressão secundária.
- d) Resistência:
 - Comparação da resistência não drenada (Su) obt<u>i</u> da pela relação Su = 0,22 $\overline{\sigma}_{VM}$, sugerida por MESRI (1975) e desenvolvida, posteriormente, por TRAK e outros (1980), com os resultados das pesquisas anteriores.
 - Tentativa de aplicar o "SHANSEP", LADD e FOOTT (1974), através da utilização do "CAM-CLAY", SCHO FIELD e WROTH (1968), tendo sido este aplicado amplamente por MAYNE (1980).
- e) Formulação Hiperbólica aplicada a ensaios de aden samento:
 - Módulo tangente inicial

- Módulo numérico de descarregamento e recarregamento.
- Curvas de deformação vertical específica e/ou ín dice de vazios versus logarítimo da pressão apli cada, obtidos com a utilização da fórmula hiper bólica.

1.4 - UNIDADES

Tendo em vista a recomendação da utilização de unid<u>a</u> des no Sistema Internacional, nas figuras constam as unidades em sua forma tradicional e nas novas unidades. No texto, entr<u>e</u> tanto, só constam as unidades tradicionais.

CAPÍTULO 2

REVISÃO BIBLIOGRÁFICA

2 - REVISÃO BIBLIOGRÁFICA

2.1 - INTRODUÇÃO

Os estudos geológicos, geomorfológicos e pedológicos, conjuntamente com investigações químicas e mineralógicas dos d<u>e</u> pósitos naturais, fornecem informações complementares aos est<u>u</u> dos geotécnicos, além de contribuir com dados que permitem co<u>r</u> relações com certas características geotécnicas, de grande auxílio na elucidação do comportamento desses depósitos.

Aqui é apresentado um resumo das características geo lógicas, mineralógicas e geotécnicas até agora estudadas de um dado perfil do subsolo da planície do Recife, discorrendo sobre origem e formação do subsolo, teor de matéria orgânica, minerais-argílicos, ensaios de caracterização (sedimentação, limites de Atterberg, etc.), características de compressibilidade e resistência, e procurando-se de forma suscinta apresentar os resultados e conclusões de pesquisas anteriores, deixando reservadas para os capítulos 3 e 4 as discussões destes com os novos resultados obtidos neste trabalho.

2.2 - ORIGEM E FORMAÇÃO DA PLANÍCIE DO RECIFE

O núcleo urbano central do Recife assenta sobre exten sa planície aluvionar de origem fluvio-marinha em torno da qual se eleva, ao norte, ao sul e a oeste, a formação Barreira, for mando um semi-círculo quase que perfeito, as colinas de Olin-

da, Casa Amarela, Várzea e Prazeres. A leste, desenvolve-se o litoral oceânico, que, defendido pelos cordões dos arrecifes, propiciou condições favoráveis ao estabelecimento dos portos comerciais.

Ao longo da linha litorânea, a planicie recifense tem a extensão de cerca de quinze quilômetros; e na direção oeste, do porto às colinas da Várzea, aproximadamente quatorze quilômetros.

Neste local, no período denominado Plioceno, existia uma grande enseada que foi recortada na costa do continente p<u>e</u> las correntes e vagas do mar, de grande intensidade produzidas pelos fenômenos de regressão e transgressão marinha até e<u>s</u> se período. Oliveira, E. (1920) afirma que estas regressões m<u>a</u> rinhas foram tão intensas que diversas baías foram quase que inteiramente fechadas, muito antes de serem entulhadas pelos sedimentos terciários.

A formação da planicie só teve lugar mais tarde. Ol<u>i</u> veira, W. (1942) afirma: "É no Holoceno mais recente que dev<u>e</u> mos situar as formações das massas aluviais do Recife". Porta<u>n</u> to trata-se de um depósito de idade máxima de dez mil anos s<u>e</u> gundo o "GEOLOGICAL TIME TABLE", compilado por Eysinga(1975).

A planície é formada por uma espessa camada de argi la orgânica, com camadas intercaladas de areia, argila de cores e consistência variadas e silte, que se encontra misturada na própria argila. Waldir Costa e outros, no anexo da pu-

CAPÍTULO 3

SONDAGEM E CARACTERIZAÇÃO DO DEPOSITO blicação do DSE/SUDENE (1968), apresentam a estratigrafia da planície sedimentar do Recife, que é reproduzida na figura (2.1).

As areias do subsolo recifense são quase que totalmente provenientes da ação do mar, os rios muito pouco contri buiram para esta formação. O mar foi barrado em sua ação pela formação dos recifes de arenito que existem, quase que continuamente, em todo litoral de Pernambuco. Os rios, por sua vez, com ação muito mais intensa do que as de hoje, traziam em suas águas materiais argilosos e orgânicos, que, por serem particu las mais leves, eram levados até a foz outrora, ao sopé das barreiras na região hoje denominada Várzea. Aí, as águas, espraiando-se, perdiam sua velocidade e permitiam a sedimentação de todo o material. A formação Barreira foi grandemente erotida pelo mar e pelos rios. Os materiais resultantes fazem parte hoje do subsolo da planície.

A ocorrência de mangues, é uma contribuição importante e vem comprovar a ocorrência de regressão marinha na r<u>e</u> gião. As águas aí, bastante salinizadas, agiram como aceleradores eficazes na floculação e aumentaram a sedimentação do m<u>a</u> terial argiloso.

Muitos estudiosos do assunto chegaram a seguinte con clusão: a cidade do Recife se estende sobre uma planicie aluvionar de origem fluvio-marinha limitada pelo mar e pelas for mações terciárias de Barreiras que contornam todo o lado con-

tinental de Norte a Sul.

Quanto a altitude da planície em relação ao níveldo mar, esta varia em média de dois a cinco metros, chegando a v<u>a</u> riar de sete até onze no sopé das Barreiras, isto faz com que o lençol freático se encontre muito próximo da superfície, r<u>a</u> zão por que o depósito de argila orgânica, em geral, está saturado.

2.3 - MATERIAL ORGÂNICO DO SUBSOLO DO RECIFE

A matéria orgânica é o produto da decomposição de restos de vegetais e animais pela ação de micro-organismos, po dendo alterar sensivelmente as características dos solos. Arrancada das margens e dos leitos de rios de vários tamanhos, às vezes, sob forma coloidal, e transformada por eles, a maté ria orgânica se encontra sempre misturada com argilas, consti tuindo as argilas orgânicas.

No solo recifense, este material ocorre em camadas das mais variadas espessuras e em diferentes locais. Encontr<u>a</u> ram-se restos de madeira, durante a execução de sondagens, a profundidades bastante apreciáveis, que ainda estão em fase de decomposição.

Teixeira (1972) obteve os teores de material orgân<u>i</u> co por dois métodos: no primeiro, utilizou água oxigenada e, no segundo, o Bicromato de Potássio processo este apresentado

por Walkley e Black (1933). Os resultados obtidos por ambosos métodos foram bastante aproximados e estão apresentados versus a profundidade na figura (2.2.c).

Ainda analisando o solo em estudo, Teixeira (1972) afirma que: "Existem três regiões distintas onde a matéria or gânica apresenta-se sob estados diferentes. Numa faixa superior da camada, apresenta-se na sua maioria ainda não decomposta. São restos de origem vegetal e animal e incluindo os mi cro-organismos e produtos em fase de decomposição. Numa faixa intermediária, já em plena decomposição, formam-se os compostos não húmicos e outros produtos da decomposição orgânica, tais como ácidos, álcoois, aldeidos e bases orgânicas. Estes produtos são então absorvidos pelas partículas de argila. Aúl tima faixa contém a matéria orgânica praticamente mineralizada. Nesta faixa encontramos os menores teores de matéria orgâ nica".

2.4 - IDENTIFICAÇÃO MINERALÓGICA

Foram utilizados dois métodos: a análise termo-dif<u>e</u> rência e a análise por difração de Raio-X.

A identificação mineralógica pelos dois métodos re<u>a</u> lizada por Teixeira (1972) dá, em resumo, os seguintes resultados para o local da pesquisa:

Argilo mineral predominante: caulinita
Observa-se (através de Raio-X) também a presença de Sauconita e Grifitita.

Nos termogramas, verificou-se uma mesma configuração para amostras com ou sem matéria orgânica.

2.5 - ENSAIOS DE CARACTERIZAÇÃO

Os resultados de ensaios de limites de liquidez el<u>i</u> mites de plasticidade, realizados segundo as prescrições da MB-30 e MB-31 da Associação Brasileira de Normas Técnicas-AENT respectivamente, sendo as amostras preparadas pela MB-27 (AENT), bem como dos ensaios de umidade natural, estão representados versus a profundidade nas figuras (2.2.a e b),determinados p<u>a</u> ra a temperatura de 105.9C-110.9C à pressão ambiente e para a temperatura máxima de 45.9C a vácuo de -0,635mHg,respectivamente. Observa-se que é sempre maior as determinações feitas à temp<u>e</u> ratura de 110.9C. Comportamento este que era de se esperar,vez que a matéria orgânica tem grande capacidade de absorção d'água.

O indice de plasticidade encontrado por Teixeira (1972) é da ordem de 30 a 40%. Verifica-se, também, que a um<u>i</u> dade da argila é, até uma profundidade de quinze metros, um pouco superior ao limite de liquidez, enquanto que para profundidades maiores a umidade é um pouco menor que o limite de liquidez.

Na análise granulométrica foi utilizado o método da MB-32 (AENT), na figura (2.3) são apresentadas curvas granulom<u>é</u> tricas. Teixeira (1972) observou que existe uma faixa que apr<u>e</u> senta maiores percentuais de argila, muito embora não tenha s<u>i</u> do possível fixar com precisão os seus limites, mas trata-se de uma zona onde quase sempre ocorrem os maiores teores de m<u>a</u> téria orgânica.

Amorim (1975) realiza alguns ensaios de adensamento em corpos de provas de diâmetro 50,8 mm e altura de 19 mm. As curvas de índice de vazios versus logarítimo da pressão ve<u>r</u> tical de consolidação por ele obtidas para amostras de várias profundidades, sendo o incremento de carga utilizado igual à carga anterior ($\Delta \overline{\sigma}_{\rm VC}/\overline{\sigma}_{\rm VC}$ =1), estão apresentadas na figura (2.4).

A variação da pressão de pré-adensamento $(\overline{\sigma}_{VM})$ com a profundidade, obtida pelo método de Casagrande nas curvas \boldsymbol{e} VS log $\overline{\sigma}_{VC}$ da figura (2.4) pelo autor deste trabalho está na figura (2.2.e), apresentando a argila um lígeiro pré-adensamen to no início da camada, ao passo que, a profundidade maiores, torna-se de normalmente a sub-adensada.

A correlação apresentada por Costa (1956) entre o Indice de compressão e o limite de liquidez é Cc=0,01(LL-17), e os resultados de Amorim (1975) concordaram com razoável apro ximação.

Os coeficientes de adensamento e de permeabilidade para drenagens apenas na direção vertical ($C_V \in K_V$) do depós<u>i</u> to, obtidos por Amorim (1975), estão nas figuras (2.5 e 2.6), respectivamente.

A resistência não drenada (Su) do perfil foi caracterizada por ensaios de campo e de laboratório. Ensaios de pa lhetas de campo foram realizados em solo indeformado e em solo amolgado. O equipamento utilizado no ensaio foi da marca Acker, fabricado por Acker Drill Company Corporation. A palhe ta apresentava as seguintes dimensões: largura (D) - 63,5 mm comprimento (H) - 127 mm com relação H/D igual a 2. A velocidade de ensaio foi, aproximadamente, 0,2 graus por segundo, tendo cada ensaio uma duração aproximada de três minutos. Os resultados de Su e da sensibilidade, obtidos por Teixeira (1972), versus a profundidade, estão nas figuras (2.2. feg) respectivamente. A resistência não drenada variou pouco com a profundidade e apresentou baixa sensibilidade, na ordem de 2 a 4.

Em laboratório, foram realizados ensaios triaxiais do tipo não consolidado e não drenado (UU) e de compressão simples por Teixeira (1972) e Amorim (1975);ensaios triaxiais do tipo adensado e não drenado (CIU) e palheta de laboratório, por Amorim (1975). Alguns desses resultados estão na figura (2.2 f), onde observa-se um decréscimo de resistência com a profundidade.

Características dos amostradores "Shelbies" utilizados, dimensões dos corpos-de-provas e velocidade de deformação são apresentadas abaixo:

Caracte- risti- cas	Amostrado	or Tipo Y"	Dimensões	-de-Provas	Velocidade de Deforma	
	Diâmetro Externo	Comprimen to	Diâmetro (D)	Altura (H)	Relação	ção
Autores	nm	m	, mm	mm	H/D	%/min
Teixeira (1972)	42,7	600	41,2	80,0	1,94	7,0
Amorim (1975)	63,5	600	50,8	100,0	1,97	0,91

A tabela (2.1) apresenta os resultados da coesão e ângulo de atrito interno obtidos por Amorim (1975) em ensaios triaxiais do tipo CIU, para dois critérios de rutura: o primeiro, da diferença máxima de tensões; e o segundo, da relação máxima de tensões.

÷

P R O	Critério da Dife de Tenso	erença M á xima Des	Critério da Re de Ter	ritério da Relação Máxima de Tensões			
F U N D	Coesão kgf/cm²	Ângulo de Atrito	Coesão kgf/cm²	Ângulo de Atrito			
D A D E (metro)	Tensões Efetivas	Tensões Efetivas 7	Tensões Efetivas C	Tensões Efetivas α			
6,9	0,162	29\$	0,115	349			
11,1	0,155	209	0,130	239			
24,2	0,168	289	0,180	289			

TABELA 2.1

VALORES DA COESÃO E ÂNGULO DE ATRITO INTERNO OBTIDO A PARTIR DE ENSAIOS TRIAXIAIS ADENSADO NÃO DRENADO (CIU) AMORIM (1975)

Espessura (i	m)	
0 - 20		Areias e argilas recentes inconsolidadas , de origem fluvio~delta ca , de mangues , aterros ou dunas.
10 — 30		Argilas e siltes com lentes arenosas de cores variegadas predominando o amarelo e o vermelho. — Grupo Barreiras — Plio-Pleistoceno.
4 - 80		Areia ou arenito com fragmentos de concha, cimento calcífero ou não, com lentes argilosas, coloração acinzentada ou amarelada com camadas de calcáreo ou calcarenito ou ainda marga. Contem dgua geralmente salgada ou salobra. — Fermação Gramame, fácies litoranea Maestrichitiano
10-30		Silte e argila de cor acizentada a esvediada com lentes are- nosaș. — Formação Beberibe, fácies lagunar Campaniano
50 - 200		Arenito de coloração acinzentada , bem selecionado apresenta- do-se friável ou bem consolidada. Contem água doce sendo o melhor aquítero da sequencia ar <u>e</u> nosa . — Formação Beberibe , fácies fluvial Santoniano
	<i>115775555</i> 5	Embasamento cristalino — cataclasitos .

Fig. 2.1 - COLUNA ESTATIGRÁFICA DA PLANÍCIE SEDIMENTAR DO RECIFE WALDIR COSTA (1968).

.

18

.



Fig. 2.2 - RESUMO DE PROPRIEDADES GEOTÉCNICAS DE UMA ARGILA ORGÂNICA MOLE DO RECIFE, TEIXEIRA (1972).



20 •



Fig. 2.3 - CURVAS GRANULOMÉTRICAS. ARGILA MOLE DO RECIFE, TEIXEIRA (1972).

Ūvc (k Pa) ----►



Fig. 2.4 - RESULTADOS DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO COM CARGAS ACRES CENTADAS EM PROGRESSÃO GEOMÉTRICA, AMORIM (1975).





Fig. 2.5 - VARIAÇÃO DO COEFICIENTE DE ADENSAMENTO COM A PRESSÃO AMORIM (1975).

ρ



Fig. 2.6 - VARIAÇÃO DO COEFICIENTE DE PERMEABILIDADE COM A PRESSÃO.

3 - SONDAGEM E CARACTERIZAÇÃO DO DEPÓSITO

3.1 - INTRODUÇÃO

Procura-se, ainda, sob o título de caracterização do depósito, a complementação dos estudos anteriores e a efetuação de comparações dos novos resultados. Obteve-se algumas das pro priedades do aterro e da areia média a fina, siltosa, principal mente no que concerne aos pesos específicos destes elementos para serem utilizadas na determinação da hitória de tensão do depósito. A análise química veio fornecer subsídios para o me lhor entendimento de algumas características geotécnicas. Lim<u>i</u> tes de Atterberg, ensaios de granulometria e massa específica real dos grãos são aqui também descritos.

3.2 - LOCAL E OBTENÇÃO DE AMOSTRAS

O local de obtenção das amostras foi no campus do Cl<u>u</u> be Internacional do Recife, nas proximidades do estacionamento do Clube, situado na rua Benfica, no bairro da Madalena. A nova perfuração fica próxima aos furos anteriormente realizados para os estudos das teses de mestrado desenvolvidas na COPPE/ /UFRJ, por Teixeira (1972) e Amorim (1975), ambos professores da UFPE.

Neste local, está situado um depósito de argila mole, de cor cinza, com matéria orgânica, conchas e raízes, que se inicia nas proximidades de 6 metros, tendo espessura média de 24 metros. Nesses 6 metros iniciais existe um aterro com pedr<u>e</u> gulho, areia, silte e argila, de espessura média de um metro, havendo em seguida uma camada de areia média a fina com silte e argila.

As sondagens foram executadas utilizando-se revestimento com diâmetro interno de 127,00 mm sendor...a limpeza do furo feita o trado ou a jato d'água, e mantido sempre cheio de mistura de água com bentonite.

A lama dentina pela remoção do material sobrejacente. A densidade da lama, foi da ordem de 1,10 tf/m³, tendo sua util<u>i</u> zação em casos análogos ao presente sido sugerida por Ladd(1973).

Adotou-se os seguintes cuidados na execução das sondagens: a) controle do comprimento de cravação do amostrador de modo a não ultrapassar o comprimento útil; b) cravação execut<u>a</u> da por penetração continua e sem uso de percussão; c)intervalo de 15 minutos entre o término da cravação e a extração da amo<u>s</u> tra. As amostras eram transportadas com cuidado para o laboratório e guardadas em câmara úmida, envolvidas por sacos plást<u>i</u> cos.

As características geométricas dos amostradores tipo "Shelby" de paredes finas de aço inoxidável utilizados estão apresentados na tabela (3.1), juntamente com os indices Ii(aber

tura interna relativa) e I_a (coeficiente de área) propostos por Hvorslev (1948).

Na figura (3.1) estão assinalados os 3 furos de sondagem, a partir dos quais foram obtidos as amostras que estão apresentadas na tabela (3.2). Inicialmente, foram planejados apenas 2 furos, mas devido às dificuldades encontradas na execução da sondagem, com as amostras não vindo nos tubos "Shelbies", muito embora todos os cuidados tenham sido tomados, houve .necessidade da realização de um outro furo, que foi aqui no trabalho caracterizado por FS-2. Não houve também possibilidade da colheita de amostras em profundidades superiores a 24 metros, muito embora muitas tentativas tivessem sido feitas. Uma das causas deste problema pode ter sido a falta de linearidade do furo, que se faz pronunciar nas profundidades mais elevadas, jã que o revestimento apenas alcançava 8 metros de profundidade.

3.3 - ANÁLISE QUÍMICA

As formações e o comportamento geotécnico são melhores definidos quando se conhecem as propriedades químicas das amostras de solos.

A caracterização química não teve aqui a única preocupação de definir somente as propriedades do depósito, mas tam bém em fornecer subsídios para o melhor entendimento de algumas características geotécnicas. Foram feitas, portanto, as se guintes determinações em amostras de várias profundidades: SiO₂,

 Al_2O_3 , FeO_3 , TiO_2 , teor de carbono, pH, cations trocáveis e con dutividade do estrato de saturação.

A relação molecular silica/alumina (Ki) obtida a partir da determinação de SiO₂e Al₂O₃ define o grau de alteração química dos solos e serve para correlacionar com as análises d<u>i</u>fratométricas.

Os valores de Ca⁺⁺, Mg⁺⁺, Na⁺, K⁺, Al⁺⁺⁺ e H⁺⁺⁺ permitem o conhecimento da atividade (capacidade de troca de cations) das argilas-minerais que formam as frações argilosas dos depósitos em estudo.

O conhecimento dos valores dos sais solúveis é neces sário: por se tratar de depósitos fluvio-marinhos com diferen tes concentrações de sais, isto porque a concentração dos sais e o tipo de cation influem nos valores de algumas propriedades geotécnicas, por exemplo, índices de plasticidade, granulometria, teor de umidade, permeabilidade, resistência, etc.

O material utilizado na análise foi, retirado de tu bos "Shelbies", usando-se um extrator vertical. Tomou-se o cui dado de desprezar os 10 cm iniciais de cada "Shelby", para evi tar qualquer contaminação das amostras. Sendo estas colocadas em sacos plásticos e enviadas ao laboratório de análises quími cas de solos do Serviço Nacional de Levantamento e Conservação de Solos da Empresa Brasileira de Pesquisa Agropecuária (SNLCS/ /EMBRAPA), que após secas ao ar, destorroadas e passadas na p<u>e</u> neira de 2 mm de diâmetro, seguem aquelas determinações na te<u>r</u> ra fina (% < 2 mm) que são apresentadas e discutidas no próximo item, utilizando-se as metodologias descritas no Manual de Métodos de Análise de Solo, SNLCS/EMBRAPA (1979).

Outras amostras dos mesmos "Shelbies" foram colocadas em sacos plásticos e enviadas ao laboratório de solos da COPPE/UFRJ para determinação da matéria-orgânica, utilizando--se para esta determinação o método volumétrico pelo bicromato de potássio e a titulação pelo sulfato ferroso, como se comenta a seguir.

3.3.1 - Apresentação e Discussão dos Resultados

Os resultados da análise química realizados em seis amostras de solo em várias profundidades do perfil estão nas t<u>a</u> belas (3.3 a e b). A tabela (3.3-a) apresenta os valores das por centagens de carbono orgânico; da matéria orgânica^(*); das porcentagens de SiO₂, Al₂O₃, Fe₂O₃, TiO₂, MnO; dos valores da rel<u>a</u> ção molecular Ki e Kr e da relação Al₂O₃/Fe₂O₃. A tabela (3.3b) apresenta valores de pH em água e pH em Kcl lN, este último p<u>a</u> ra amostras com pH menor que sete; os cations trocáveis: Calcio Ca⁺, Magnésio Mg⁺, Potássio K⁺, Sódio Na⁺; o valor S (soma de base); a acidez trocável H⁺⁺⁺, Al⁺⁺⁺; o valor T (capacidade t<u>o</u>

NOTA:

^(*) A matéria orgânica foi calculada multiplicando-se as porcentagens de carbono orgânico por 1,724, este fator é utilizado em virtude de se admitir que na composição média de húmus, o carbono participa com 58%.

tal de troca cations); o valor V (porcentagem da saturação de bases); a saturação com sódio e a condutividade elétrica no e<u>s</u> trato de saturação. Estes resultados permitem as seguintes co<u>n</u> clusões:

a) A figura (3.2.a) apresenta os valores das porcentagens de ma téria orgânica determinadas nos laboratórios de solos da EMBRAPA e da COPPE/UFRJ versus a profundidade, ambos utilizaram o método volumétrico do Bicromato de potássio e titulação com sulfato ferroso, apresentando valores bastante se melhantes em todas as determinações, variando de 2 a 6,5%.

Há um decréscimo da matéria orgânica com a profundidade, com exceção dos valores a 23 m, até a profundidade pesquisada. Em termos médios, a faixa de profundidade de 6 a 15 m é ce<u>r</u> ca de duas vezes mais orgânica do que a faixa de 15 a 24 m. Nas três regiões distintas onde a matéria orgânica é apresentada sob estágios diferentes (faixa superior, intermedi<u>ã</u> ria e inferior) sugeridas por Teixeira (1972), há boa conçordância, entretanto, a faixa intermediária não ficou bem caracterizada.

Os teores da matéria orgânica determinados por Teixeira (1972) também foram colocados na figura (3.2.a). Os dados por ele obtidos foram superiores aos apresentados no presente traba lho, com exceção da profundidade de 23 m, embora os locais de colheita das amostras tenham sido próximos.

b) Os valores de Al_2O_3 , SiO_2 e TiO_2 das amostras ao longo da profundidade dão indícios de que não houve muita variação na

intemperização dos materiais, apresentando um mesmo grau de intemperização química em todo o perfil.

- c) Os valores da relação Ki e Kr obtidos através das relações moleculares SiO₂/Al₂O₃ e SiO₂/Fe₂O₃ + Al₂O₃, respectivamente, foram superiores a 2,4 e inferiores a 3,2, indicando um baixo grau de intemperização química.
- d) Os valores de pH são bastante próximos e superiores a 7.
 com exceção da profundidade de 6m, apresentando como valor médio 8,0. A argila está totalmente saturada de base (valor V).
- e) Há uma predominância dos cations adsorvidos Mg⁺⁺ e Na⁺ em to das as profundidades. A capacidade total de troca catiônica variou entre 19 e 33 meg/100g.
- f) Em todas as profundidades, a porcentagem de sódio trocável foi bastante elevada, superior a 15%, com exceção da profun didade de 14 m, sendo esta da ordem de 10,8%. Os altos valores de 100 Na⁺/T evidenciam. Um solo impermeável; sendo ve rificada nos ensaios de adensamento permeabilidade da ordem de 10^{-7} a 10^{-8} cm/s.
- g) A condutividade elétrica do estrato de saturação também foi elevada, superior a 4 mmhos/cm/25 °C. Tendo o teor salino variado de 13 a 10 mmhos/cm/25 °C, verificou-se haver um el<u>e</u> vado grau de salinidade.

h) O elevado teor salino e a grande porcentagem de saturação com sódio das amostras em todas as profundidades evidenciam tratar-se de um sedimento de influência flúvio-marinha, como foi apresentado no capítulo anterior.

3.4 - ENSAIOS DE CARACTERIZAÇÃO

3.4.1 - Aterro

Os três furos de sondagem apresentaram um aterro com espessura média de aproximadamente um metro. Ensaios realizados em laboratório indicaram uma granulometria predominantemen te arenosa, bem graduada, com pedregulhos, Silte e argila. A umidade natural média foi de 17,5%. O peso específico foi determinado cravando-se um cilindro de aço inoxidável no solo na tural, com volume e peso conhecidos, sendo estes, respectivamente, 238,60 cm³ e 0,10504 Kgf. Após se retirar o excesso de material através de um fio de aço, o cilindro com o material do aterro era pesado com todo cuidado. A variação encontrada pe la determinação acima foi de 2,08 a 1,93 tf/m³, tendo sido ado tado um valor médio de 2,01 tf/m³ no presente trabalho.

O nivel d'água encontrada coincide com o término do aterro e inicio da camada de areia no periodo de inicio de verão.

3.4.2 - Areia

A camada de areia média a fina, com Silte e argila estava totalmente submersa. Em dois furos de sondagem FS-1, FS-3, a espessura desta camada era de 4,70 m aproximadamente; o mesmo não foi verificado no furo FS-2, apresentando ela uma espessura de 3,8 m e um pequeno bolsão de turfa de aproximadamente 0,9 m, com uma grande quantidade de restos de vegetais em decomposição.

Verificou-se um índice de resistência à penetração (SPT ou N - Standard Penetration Test) de l, em toda a camada. O material colhido do amostrador padrão foi pesado e levado p<u>a</u> ra o laboratório, onde foram realizados ensaios de umidade e massa específica real dos grãos. Os resultados destes ensaios estão na tabela (3.4), sendo eles utilizados na determinação dos pesos específicos das terras, admitindo-se que a camada de areia encontra-se saturada através das relações entre propriedades índices.

Foi admitido, para efeito de cálculo das pressões das terras ($\overline{\sigma}_{VO}$), o valor médio de 1,93 tf/m³ para o peso esp<u>e</u> cífico saturado de toda camada de Areia.

3.4.3 - Conteúdo Biogênico

Em toda camada de argila foram encontradas volvas de moluscos bivalves pertencentes aos gêneros abaixo relacionados, cuja identificação foi realizada pelo Prof. Dr. Geraldo da Co<u>s</u> ta Barros Munis, títular de Paleontologia do Departamento de Geologia da Universidade Federal de Pernambuco, gêneros ocorrentes em toda planície do Recife, característicos de zona litoral sujeita a mangues.

Profundidade (m)	Gênero
6,00 - 6,73	ANOMALACARDIA (ainda muito,jovem)
8,00 - 8,73	CORBULA
	CORBULA
17,00 - 17,73	LUCINA (jovem)
	CRASSATELLA
23,00 - 23,73	CRASSOSTRAEA

3.4.4 - Argila Mole

Um grande número de ensaios de caracterização foram realizados neste trabalho, tais como: Limite de liquidez(MB-30), limite de plasticidade (MB-31), massa específica real dos grãos

(MB-28) e granulometria por sedimentação (MB-32). A preparação das amotras obedeceu às recomendações da MB-27 da Associação Brasileira de Normas Técnicas (ABNT).

Utilizou-se na realização dos ensaios de caracteriz<u>a</u> ção o material obtido a partir da sobra da moldagem dos corpos -de-prova; e, dos 10 cm iniciais de cada "Shelby", tomavam-se os 5 cm mais profundos.

Os ensaios de limite de liquidez e de plasticidade, além de serem realizados obdecendo a ABNT, foram também dete<u>r</u> minados evitando-se a secagem prévia das amostras da argila, partindo-se da umidade natural. Os materiais provenientes dos e<u>n</u> saios eram colocados para secar em estufa a 60 °C de temperat<u>u</u> ra, permanecendo cerca de 40 a 42 horas, e, posteriormente, a temperatura era elevada à 110 °C, até a constância de peso.

Resultados de ensaios de limite de liquidez, limite de plasticidade e umidade natural constam na tabela (3.5), determinados segundo as normas brasileiras. Esses dados estão re presentados; ao longo da profundidade, na figura (3.2.b.). Verifica-se que a umidade da argila, é um pouco superior ao limi te de liquidez assim determinado, até a profundidade de 15 m, evidenciando-se um indice de liquidez superior à unidade; entretanto, para profundidades superiores a 15 m, a umidade é um pouco inferior ao limite de liquidez. Mesmo comportamento foì encontrado por Teixeira (1972) figura (2.2 a e b). O fato da umidade, ser um pouco superior ao limite de liquidez é caracte rístico, em geral, de argilas muito sensíveis (ver por exemplo

Bjerrum, 1954 e Mitchell, 1976). Nas argilas moles do Recife, entretanto, Teixeira (1972) determinou valores de sensibilidade relativamente baixos (da ordem de 2 a 4), através de ensaios de palheta de campo, figura (2.2g). Alguns pesquisadores (por exemplo Bogossian e Lima, 1974; e Ortigão e Lacerda, 1979) indicam que tal discrepância é devida à secagem prévia do mat<u>e</u> rial contendo matéria orgânica, sugerindo, então, que o LL seja determinado a partir da amostra com umidade natural.

Resultados de ensaios de limite de liquidez de plasticidade sem secagem prévia do material estão na tabela (3.6 b e c), onde observa-se que a umidade natural é sempre inferior ao limite de liquidez para todas as profundidades, mesmo na fa<u>i</u> xa superior da camada de argila (6 a 15 m), onde nos resultados obtidos pela ABNT foi verificado o inverso, concordando assim com aqueles pesquisadores.

Na tabela (3.5 b e c) verifica-se que a perda d'água por aquecimento varia dependendo do tratamento térmico adotado (temperatura de 60º e de 110 ºC). É sempre maior para a temperatura de 110 ºC. A mesma verificação foi feita por Teixeira (1972), sendo os seus resultados reproduzidos na tabela (3.5 d e **e**). Este aumento na perda por aquecimento a 110 ºC deve-se ao fato de que, além da perda d'água, o solo perde em parte, por oxidação, a matéria orgânica nele contida.

Os valores dos limites de liquidez e plasticidade ob tidos no presente trabalho foram superiores àqueles encontrados por Teixeira (1972), na faixa de profundidade de 6 a 15 m;

.37

entretanto, na faixa de 15 a 24 m, os resultados são aproximadamente idênticos, mas com pequenas exceções.

Embora o limite de liquidez e plasticidade tenham si do determinados por dois métodos (ABNT e sem secagem prévia das amostras de argila), todas as correlações envolvendo os limites de Atterberg neste trabalho foram obtidas utilizando os valores determinados pelo método da ABNT. Souza Pinto (1977) recomenda que todos os ensaios de caracterização, e, em particular, o de limite de liquidez, devem sempre ser executados de acordo com as especificações da ABNT, com o tipo de solo influindo so mente no instante da interpretação dos resultados.

A tabela (3.7) apresenta algumas correlações, tendo os melhores coeficientes as seguintes relações:

> w = f(LP) ou LP = (f(w))w = f(LL) ou LL = (f(w))

Mesmo as correlações estatísticas não rejeitadas têm seu emprego restrito a este depósito, podendo eventualmente ser usadas para comparações futuras.

As figuras (3.2 c e d) apresentam respectivamente os valores do índice de vazios inicial (20) e do peso específico total (yt) obtidos quando da realização dos ensaios de adens<u>a</u> mento versus, a profundidade da camada de argila. Estes valo res serão discutidos no próximo capítulo.

A análise granulométrica também foi realizada por dois métodos: o primeiro pela MB-32, como foi citado anterior mente; na figura (3.3) são apresentadas as curvas granulométricas obtidas. O segundo método foi realizado no laboratório de solos do SNLCS/EMBRAPA, onde a análise granulométrica com dispersão total foi realizada utilizando-se o método do dens<u>i</u> metro de Bayoucos, modificado por Vettori e Pierantoni (1968).

Os resultados obtidos pela MB-32 determinados por Teixeira (1972), figura (2.3), apresentaram porcentagens correspondentes a mesmos diâmetros de partículas inferiores àqu<u>e</u> las encontradas neste trabalho, em profundidades próximas. A porcentagem média inferior a 2µm encontrada por aquele autor é de 45%, enquanto que neste trabalho obteve-se 60%.

As tabelas (3.8.a e 3.8.b) apresentam resultados da análise granulométrica realizada pelo SNLCS/EMBRAPA e pela MB-32 respectivamente. Observa-se que as porcentagens de argi la (% < 2 m) são, em quase sua totalidade, maiores pelo método de Vettori e Pierantoni (1968) do que pelo método da ABNT (MB-32), enquanto que as porcentagens de silte e areia determinadas pela (MB-32) são maiores do que pelo Método de Vettori e Pierantoni (1968) SNLCS/EMBRAPA.

A diferença dos valores obtidos entre os dois métodos está principalmente associada à metodologia. No método ado tado pela SNLCS/EMBRAPA, após 90 minutos de sedimentação,trans fere-se o volume em suspensão que fica nos cinco primeiros cen tímetros superiores para um copo plástico de 300 ml, podendo

isto ser feito por sifonamento; posteriormente, passa-se o con teúdo para uma proveta de 250 ml, onde, após agitado o conteúdo, introduz-se o densimetro e faz-se a leitura com aproximação de 0,25; em seguida, faz-se a leitura da prova em branco⁽⁴⁾, e, através destas duas leituras, obtem-se a fração argila sendo as porcentagens de areia grossa e fina (na terra fina, % < 2 mm) determinadas por peneiramento e de silte por subtração das demais porcentagens. Enquanto que, pelo método da ABNT, as por centagens são calculadas utilizando-se toda a suspensão e o tem po de sedimentação, através da Lei de Stokes.

A principal vantagem do método utilizado pelo SNLCS/ /EMBRAPA em relação ao da ABNT é o tempo de realização do ens<u>a</u> io.

A faixa de profundidade de 6 a 15 m apresenta uma por centagem média de argila de 66%, enquanto que, na faixa de 15 a 24 m, a porcentagem decresce para 54%. De igual modo a capacidade total de troca catiônica, valor T na tabela (3.3.b), d<u>e</u> cresce em valores médios nessas faixas de 30% para 25%. Entretanto, a atividade da argila mais a matéria orgânica, relação entre (Valor T) x 100/(% < 2 µm), variam de 45% a 48% respectiv<u>a</u> mente, indicando tratar-se de minerais argílicos do tipo 2:1.

NOTA:

^(*) A prova em branco é preparada colocando o dispersante utilizado (so lução normal de hidróxido de sódio) em proveta de 1000 ml no cilindro contendo água destilada completa o volume, agita durante dois minutos e marca o tempo.

A densidade relativa dos grãos apresentou um valor médio G = 2,55 na faixa de profundidade de 6 a 15 m, enquanto que, na faixa de 15 a 24 m, houve um acréscimo, sendo valor m<u>é</u> dio de G = 2,61. Valores estes semelhantes àqueles encontrados por Teixeira (1972).

Correctoriations	Amostrador tipo "SHELBY"							
Geométricas	Tubo Aberto D	Tubo Aberto D						
D _p (mm)	98,7	111,1						
D _i (mm)	99,9	112,6						
D _e (mm)	102,1	114,8						
1 ₁ (%)	1,2%	1,3%						
1 _a (%)	4,3%	3,8%						
L (mm)	800	450						

OBS: D_p = Diâmetro interno da ponta cortante

D_i = Diâmetro interno do tubo

 D_{Θ} = Diâmetro externo do tubo

.

••

$$\mathbf{L}_{i} = \frac{D_{i} - D_{p}}{D_{p}} \times 100\% \text{ (abertura interna relativa)}$$

$$I_a = \frac{D_e^2 - D_1^2}{D_e^2} \times 100\% \text{ (coeficiente de Área)}$$

NOTAS: 1ª. Recomendações Usuais

 $0,5\% \leq I_{i} \leq 1,5\% e I_{a} < 10\%$.

TABELA 3.1

CARACTERÍSTICAS GEOMÉTRICAS DOS AMOSTRADORES UTILIZADOS

Furo	Amostra Nº	Profundidade (m)	Diâmetro (mm)
FS-3	1-	6,00 - 6,73	100
FS-2	1	7,00 - 7,35	113
FS-3	2	8,00 - 8,73	100
FS-1	1	8,60 - 8,95	113
FS-3	3	10,00 - 10,73	100
FS-1	2	10,60 - 10,90	113
FS-2	2	12,30 - 12,70	113
FS-1	3	14,00 - 14,40	113
FS-3	4	14,00 - 14,73	100
FS-2	3	15,00 - 15,40	113
FS-2	4	16,20 - 16,60	113
FS-3	5	17,00 - 17,73	100
FS-1	4	18,00 - 18,40	113
FS-1	5	20,00 - 20,40	113
FS-3	6	20,00 - 20,73	100
FS-3	7	23,00 - 23,73	100

TABELA 3.2

AMOSTRAS UTILIZADAS NO PRESENTE TRABALHO

-	······································	÷										
			Teor de		Ataque	 Sulfúr	Relações Moleculares					
		C	Matéria $d = 1,47$ %						S102	SiO2	A1203	
	Profundidade	Organico	Orgâ n ica.	SiOn	A1-0-	Faco		мъО	A1203	.R ₂ O ₃	Fe203	
_	(m)	(움) 	(융)	5102	A1203	-,e203	±102	ыцо	(K <u>i</u>)	(K ₁)		
					1						·	
	6,00 - 6,73	3,77	6,50	34,6	18,8	5,20	0,92	0,03	3,13	2,66	5,67	
	8,00 - 8,73	2,94	5,07	23,4	16,1	4,00	0,88	0,03	2,47	2,13	6,31	
	14,00 - 14,73	2,99	5,15	31,5	20,0	5,60	1,00	0,03	2,68	2,27	5,60	
	17,00 - 17,73	1,63	2,81	29,3	18,2	5,70	1,10	0,04	2,74	2,28	5,01	
	20,00 - 20,73	1,76	3,03	22,7	14,3	4,40	0,98	0,03	2,70	2,26	5,10	
	23,00 - 23,73	3,47	5,98	27,1	17,3	4,20	0,94	0,02	2,66	2,31	6,45	

.

TABELA 3.3.a

ANÁLISE QUÍMICA

Profundidade	pH Cations Trocáveis (mcg/100g)								Valor V Sat.de	100 NA	C.E do Extrato		
(m)	$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$		Valor T (soma)	Bases (<u>१</u>)	Т	mmhos/cm 25 PC							
6,00 - 6,73	6,7	6,1	5,80	13,6	1,65	11,01	32,1	0'	0,8	32,9	98	33,5	13,3
8,00 - 8,73	8,2	-	6,7	11,2	0,97	12,88	31,8	0	0	31,8	100	40,5	12,3
14,00 - 14,73	8,0	-	7,8	13,5	1,20	2,72	25,2	0	0	25,2	100	10,8	12,8
17,00 - 17,73	8,5	-	5,7	8,5	1,49	19,48	35,2	. 0	0	35,2	100	55,3	11,2
20,00 - 20,73	8,3	-	6,0	7,9	1,28	4,26	19,4	0	0	19,4	100	22,0	11,4
23,00 - 23,73	7,8	-	8,0	9,6	1,60	5,34	24,5	0	0	24,5	100	21,8	10,2 .4 5

.

TABELA 3.3.b.

ANÁLISE QUÍMICA

Propriedades	Unidade M	Vatural	Massa Espec dos Grãos	(G)	Peso Especi- fico Satura-		
Profundidade	Valor Medio do Ensaio	da Sub Camada	do Ensaio	da Sub Camada	do (*) tf/m ³		
\	/	<u> </u>	-				
1,00 - 1,45	22,54		2,68				
1,50 - 1,95	24,2	23,01	2,68	2,67	2,32		
2,00 - 2,45	24,38		2,66				
3,00 - 3,45	20,92		2,67				
3,50 - 3,95	32,50	34,70	2,67	2,67	1,87		
4,15 - 4,65	36,90		2,67				
5,00 - 5,45	64,00	64,00	2,64	2,64	1,60		

 Peso especifico saturado - obtidos através de relações entre proprieda des indices.

TABELA 3.4

RESULTADOS DE ENSAIOS DE UMIDADE, MASSA ESPECÍFICA REAL DOS GRÃOS E VALORES DO PESO ESPECÍFICO DAS TERRAS NA C<u>A</u> MADA DE AREIA.

	·				
Profundidade (m)	LP (%)	LL (%)	₩ (%)	IP (१)	$IL = \frac{\underline{W} - LP}{IP}$
6,00 - 6,73	62	85	95	23	1,43
8,00 - 8,73	29	64	65	35	1,03
10,00 - 10,73	45	86	92	41	1,15
14,00 - 14,73	58	92	97	34	1,15
15,00 - 15,40	37	90	71	53	0,64
16,20 - 16,60	33	73	65	40	0,80
17,00 - 17,73	17	50	43	33	0,79
20,00 - 20,73	21	49	45	28	0,86
23,00 - 23,73	30	67	58	37	0,76

TABELA 3.5

LIMITES DE ATTERBERG RESULTADOS DE ENSAIOS PELA ABNT

			<u> </u>																	
Profundidade m	Ш. 8	LP %	W 8	P %	LL §	LP %	W 8	IP %	LL %	LP %	₩ 98-	IP %	LL %	LP %	₩. 00	IP %	LL %	LP %	W do	IP §
6,00 - 6,73	85	62	95	23	100	55	94	45	110	60	96	50	. 40	21	52	19	44	28	64	16
10,00 - 10,73	86	45	92	41	98	41	90	57	108	46	95	62	53	31	84	22	65	38	95	27
14,00 - 14,73	92	58	97	34	.92	52	95	40	119	58	<u>99</u>	61	74	41	74	33	82	49	85	33
17,00 - 17,73	50	17	43	33	48	18	45	20	53	25	40	28	81	25	62	56	89	35	71	54
20,00 - 20,73	49	21	45	28	50	20	41	30	61	-27	43	34	54	23	31	31	60	28	43	32
23,00 - 23,73	67	30	58	37	65	27	52	38	77	38	55	39	60	22	34	38	67	28	44	39
					-													- -		
	a) 1 1	4B−3(4B−3]) — Ae I. — Ae	ENT INT	b) s	Sem s prévi jila	secaq iada 60	jem ar çĈ	c) S p g	em se révia ila l	ecage adaa L10 9	em er PC	d) (Com s prévi jila Teixe	secaç La da - 45	jem ar 90 (1972)	e) Co pr gi	m se ćevia ila -	ecage a da a · 1109 ira (1	m ur XC 1972)

TABELA 3.6

COMPARAÇÃO. COM LIMITES DE ATTERBERG OBTIDOS EM TRABALHOS ANTERIORES

Equação	Obtida	Coeficiente de Correlação
LP = 61,47 -	1,67 Z	0,60
LL = 93,66 -	1,41 Z	0,47
w = 106,42 -	2,47 Z	0,66
IP = 32,29 -	0,25 Z	0,16
LL = 38,97 +	0,92 LP	0,86
w = 22,87 +	1,28 LP	0,96
IP = 38,97 -	0,08 LP	0,15
LP = -21,86 +	0,81 LL	0,86
w = -11,76 +	1,12 LL	0,90
IP = -21,86 +	0,19 LL	0,38
LP = -13,87 +	0,72 W	0,96
LL = 22,09 +	0,72 W	0,90
IP = 35,96 +	0,001w	0,001
LP = 46, 48 -	0,27 IP	0,15
LL = 46,48 +	0,73 IP	0,38
w = 69,99 +	0,003 IP	0,001

OBS.: Z = Profundidade em metros

w, LL, LP, IP em porcentagem

TABELA 3.7

LIMITES DE ATTERBERG

RESULTADOS DE CORRELAÇÕES LINEARES ENTRE OS PARÂMETROS
	<u> </u>				
Composição Granulométrica Profundidade (Dispersão com NA OH) %					
(m)	AreiaGrossa 2 - 0,20 mm	Areia Fina 0,20-0,05 mm	Silte 0,05-0,002	Argila < 0,002 mm	% Argila
6,00 a 6,73	1	2	25	72	0,35
8,00 a 8,73	l	5	35	59	0,59
14,00 a 14,73	1 .	1	21	. 77	0,27
17,00 a 17,73	1	12	23	64	0,36
20,00 a 20,73	l	23	28	48	0,58
23,00 a 23,73	l	10	42	47	0,89

TABELA 3.8.a

ANÁLISE GRANULOMÉTRICA COM DISPERSÃO TOTAL REALIZADA NA EMBRAPA. MÉTODO DO DENSÍMETRO DE BOYOUCAS MODIFI-CADO POR VETTORI E PIERANTONI (1968)

Drofundidado	Comp	Composição Granulométrica (%)			
(m)	Areia Grossa 2 - 0,20 mm	Areia Fina 0,20-0,05 mm	Silte 0,05-0,002 mm	Argila < 0,002 mm	% Argila
6,00 - 6,73		7	33	60	0,55
8,00 - 8,73	-	10	36	54	0,66
14,00 - 14,73	-	2	27	71	0,38
17,00 - 17,73	-	8	26	66	0,39
20,00 - 20,73	- -	26	34	40	0,85
23,00 - 23,73	-	8	32	60	0,53

TABELA 3.8.b

ANÁLISE GRANULOMÉTRICA PELA (M.B.-32)- ABNT)



Fig. 3.1 - LOCALIZAÇÃO DE SONDAGEM CLUBE INTERNACIONAL DO RECIFE.



£.

Fig. 3.2 - RESUMO DE ALGUMAS PROPRIEDADES GEOTÉCNICAS DA ARGILA ORGÂNICA MOLE DO RECIFE.





CAPÍTULO 4

.

ENSAIOS DE ADENSA-MENTO COM DRENAGEM VERTICAL 4 - ENSAIOS DE ADENSAMENTO COM DRENAGEM VERTICAL

4.1 - INTRODUÇÃO

Nos depósitos de argila saturada, quando aplica-se um carregamento rápido de dimensões finitas, ocorrem recal ques que podem ser convenientemente divididos em três tipos:

- Recalque Inicial (Pi), ocorre a volume constante, devido ao desenvolvimento de deformação cisalhan te simultânea com a aplicação de carga.
- 2) Recalque do Adensamento Primário (Pc), devido a aplicação do carregamento externo em solos saturados com baixa permeabilidade e alta compressibilidade, o fluido intersticial é lentamente expulso dos poros, e ocorre transferência gradual de tensões do fluido para o esqueleto sólido.
- Recalque do Adensamento Secundário (Ps), varia ção de volume dependendo do tempo que ocorre após o excesso da tensão intersticial do fluido ter sido dissipado.

A magnitude destes recalques dependem de diversos fatores, tais como:

 Tipo de argila (Tipo do Argilo Mineral sensibili dade, teor de material orgânico, plasticidade etc.).

- 2) História de tensão na argila (carregamento normal versus pré-carregamento).
- Velocidade de carregamento
- 4) Magnitude do incremento de carga.
- A extensão da área carregada em relação a espessu ra do depósito de argila.

Os recalques iniciais são praticamente nulos, quando a área carregada é grande em relação a espessura da argila, não ocorrendo deformação lateral e havendo, com boa aproximação, recalques uni-dimensionais. O mesmo não se dá, quando a área carregada é pequena. O efeito do carregamento tri-dimensional , pode causar grandes recalques iniciais, podendo atingir valores significativos nos recalques totais. A compressão secundária é relevante em solos que apresentam rápido adensamento primário e em solos altamente orgânicos.

Terzaghi (1923) desenvolveu a "Teoria de Adensamento" que descreve a dissipação do excesso de pressão intersticial e a deformação associada do solo, onde várias hipóteses simplificadoras são assumidas. Posteriormente, alguns pesquisadores procuraram eliminar algumas das hipótese simplificadoras (por exemplo: Taylor; Schiffman e Gibson; Raymond). Outros pesquisadores têm procurado desenvolver novas teorias matemáticas que descrevem condições de campo mais gerais (exemplo: Biot; Schiffman e outros; Davis e Poulos; Christian e outros). Esses traba lhos são citados por Ladd (1973), onde poderão ser encontradas as suas referências. A teoria de Terzaghi, independente destas novas teorias, é ainda comumente utilizada na previsão de velocidade e valor dos recalques. A sua precisão depende das correspondências entre suas hipóteses e as condições existentes em campo, sendo válida para avaliação dos recalques do adensamento primário.

As magnitudes dos recalques (por adensamento primário) e da velocidade com que as tensões intersticiais são dissi padas avaliam-se comumente através de parâmetros obtidos em laboratório, em ensaios de adensamento, no qual o corpo-deprova é confinado lateralmente por um anel metálico rígido, limitando as deformações e o fluxo à direção vertical. O ensaio é, em geral, realizado em estágios, nas quais a pressão vertical é mantida constante e o comportamento "deforma ção versus tempo" é registrado.

A figura (4.1) ilustra a trajetória de tensões, Lambe (1967), que ocorre em uma argila saturada normalmente adensa da, durante um estágio de carga no ensaio de Adensamento. Durante o incremento não drenado de carga, a trajetória de tensões totais (T.T.T) segue a linha OA, enquanto a trajetória de tensões efetivas (T.T.E) permanece no ponto "O". O excesso de pressão neutra inicial (∆ui) é igual ao incremento – da tensão vertical ($\Delta \bar{\sigma}_{\rm VC}$) aplicado no estágio. Durante o adensamento, onde ocorre dissipação dos excessos de pressões intersticiais, а T.T.E. segue OB (linha Ko), enquanto a T.T.T., segue AB, uma vez que a tensão total vertical permanece constante а horizontal diminui.

O principal objetivo dos ensaios de adensamento foi obter informações sobre a história de tensões do depósito, atr<u>a</u> vés da determinação cuidadosa de $\overline{\sigma}_{VM}$, Yt e OCR, ^(*) as características de compressibilidade, compressão secundária ao longo da profundidade no depósito de argila.

4.2 - PROCEDIMENTO DE ENSAIO E EQUIPAMENTOS

Na realização dos ensaios de adensamento foram util<u>i</u> zadas prensas do tipo Bishop fabricadas por Ronald Top (firma brasileira), e células de adensamento, projetadas por J.A.R.O<u>r</u> tigão e fabricadas pela mesma firma, que permitem utilização de quatro diâmetros de amostras. Em todas elas se obedece à r<u>e</u> comendação de Lambe (1951), que estabelece um valor mínimo de 2,5 para a razão diâmetro/altura. As menores dimensões aprese<u>n</u> tam altura de 2,0cm e diâmetro de 5,04; 7,13; 8,73cm, enquanto a maior apresenta 3,0cm de altura e 10,16cm de diâmetro.

A aplicação da carga vertical, constante em cada estágio do ensaio, é obtida através de pesos previamente aferidos, apoiados em um braço de alavanca de 10:1. Esta razão foi comprovada por meio de um anel dinamométrico de capacidade 500 Kgf. Concluiu-se, então, que o erro encontrado é menor que 1% (Apêndice B-1), podendo, para todos os efeitos práticos, ser

^(*) Embora alguns pesquisadores brasileiros jã tenham proposto a notação RPA para a relação de pré-adensamento, decidiu-se neste trabalho pelo uso da anotação OCR, internacionalmente empregada. Quanto ã pressão de pré-consolidação ou pré-adensamento $(\overline{\sigma}_{vm})$, assim denominada neste trabalho, alguns autores preferem chamã-la de pressão máxima passada ou pressão de quase pré-consolidação, ou ainda pressão de sobre adensamento. O Prof. Carlos de Souza Pinto prefere o termo "relação de so bre-adensamento".

considerado desprezível, pois situa-se dentro dos limites de imprecisão dos pesos utilizados, das pequenas variações da horizontalidade do braço de alavanca^(*) e das perdas por atrito lateral ao anel confinante.

Os extensômetros utilizados permitiram uma precisão de 0,01mm nas medidas de variação de altura dos corpos-de-pro -. **v**a.

Como o tempo de dissipação do excesso de pressões neutras desenvolvido em cada estágio de um ensaio é proporcio nal ao quadrado da altura, optou-se pela utilização de corposde prova com altura igual a 2cm. E, considerando-se ainda que a qualidade dos resultados obtidos varia diretamente com o tamanho dos corpos-de-prova, procurou-se sempre utilizar o anel de diâmetro 7,13cm (A-40cm²). Os anéis de adensamento utilizados são de aço inoxidavel, e com ponta biselada, possuindo relação diâmetro/altura de 3,57, sendo em todos os ensaios, lu brificados internamente com graxa de silicone, para minimizar o atrito lateral. O anel era introduzido na amostra por crava ção lenta, tomando-se o cuidado de manter na mesma vertical 0 seu eixo com o do tubo do amostrador, sendo o solo em volta cui dadosamente retirado durante a moldagem do corpo-de-prova. 0 local de cravação dos anéis era aparentemente na região de melhor qualidade da amostra, procurando-se evitar presença de con chas e restos de vegetais.

^(*) O equipamento utilizado possui um dispositivo que permite a qualquer momento, a recuperação da horizontalidade do braço de alavanca, sem causar danos nos corpos-de-prova.

Os primeiros 10cm, no interior do tubo amostrador não foram utilizados na obtenção dos corpos-de-prova, procurando-se desta maneira evitar um maior grau de amolgamento, sendo entretanto utilizados para ensaios de caracterização.

A drenagem foi feita em ambas as faces da amostra, utilizando-se sempre papel filtro saturado em água destilada entre o corpo-de-prova e as pedras porosas (topo e base), se<u>n</u> do estas anteriormente fervidas em água destilada e esfriadas com jato d'água.

No início do ensaio a pressão de 0,05 kgf/cm², era aplicada antes de adicionar-se água para o assentamento do sistema, obtendo-se a lateral inicial. Após a água ser adicio nada, iniciou-se, então, as leituras, não havendo tendência ao inchamento.

Os ensaios de adensamento foram divididos em quatro grupos distintos, a saber:

- 1) CONVENCIONAL Nestes ensaios, o incremento de carga era igual à carga anterior $(\Delta \overline{\sigma}_{VC}/\overline{\sigma}_{VC}=1)$, sen do aplicadas pressões de: 0,05; 0,10; 0,20; 0,40; 0,80; 1,60; 3,20; 6,40; 12,80 kgf/cm² no carrega mento e 6,40; 1,60 e 0,40 kgf/cm² no descarrega-mento. A maioria dos ensaios foram assim realiza dos perfazendo um total de 15.
- TIPO P Foram realizados 6 ensaios especiais, aplicando-se incremento de cargas menores do que

à carga anterior $(\Delta \overline{\sigma}_{VC}/\overline{\sigma}_{VC} < 1)$ nas proximidades da pressão de pré-adensamento $\overline{\sigma}_{VM}$, visando a sua melhor determinação, conforme recomendações de Bjerrum (1967).

- 3) TIPO R Seis outros ensaios foram realizados com $\Delta \overline{\sigma}_{VC} / \overline{\sigma}_{VC} = 1$, procurando-se obter o índice e a razão de recompressão, Cr e RR, respectivamente. (Aplicava-se carga até atingir o trecho de compressão virgem; atingida a pressão de 3,2kgf/cm², descarregava-se até 0,4kgf/cm² em dois estágios de cargas (1,60 e 0,40 kgf/cm²), voltando poste riormente a recarregar até a curva Ev% ou e versus log $\overline{\sigma}_{VC}$ entrar no trecho de compressão vir gem.
- AMOLGADO Alguns corpos-de-prova foram moldados com amostras completamente amolgadas no laborat<u>ó</u> rio, visando obter características do solo nessas condições.

Com exceção dos ensaios tipo-P, o tempo de atuação de cada carregamento foi de 24 ou 48 horas, sempre se procura<u>n</u> do definir, na curva deformação versus log tempo, o trecho retilineo inicial de compressão secundária. Naqueles ensaios onde se aplicava $\Delta \overline{\sigma}_{\rm VC} / \overline{\sigma}_{\rm VC} < 1$, o tempo de duração de cada estágio era aquele necessário para definir o adensamento primário t₁₀₀ obtido no próprio ensaio. Nas colocações das cargas, procurava se evitar qualquer impacto sobre o corpo-de-prova. Na última leitura de descarregamento do corpo-deprova observaram-se as seguintes etapas:

- A célula foi desmontada retirando-se o conjunto anel/solo, que, após livre do excesso de água, foi pesado.
- 2) O corpo-de-prova foi, então, retirado do anel; parte do material foi usado para obtenção da umidade, após o ensaio, sendo cortado várias v<u>e</u> zes com o fio utilizado na moldagem, para verificar a existência de fragmentos de conchas ou de madeiras.

4.3 - RESULTADOS OBTIDOS

Os resultados dos ensaios de adensamento com peque nos acréscimos de pressão, estão sumarizados na tabela (4.1). Apresenta valores: da pressão de pré-adensamento, $\overline{\sigma}$ vm, determinados pelo método de Casagrande nas curvas de compressão cor respondentes ao final da compressão total (d=df) e ao final da compressão primária (d=d₁₀₀); dos índices de vazios inici ais e aqueles correspondentes à pressão de $\overline{\sigma}_{\rm NO}$ e $\overline{\sigma}_{\rm VM}$; dos ín dices de compressão e de expansão Cc e Cs; das razões de compressão e expansão CR e SR; do peso específico saturado e da umidade inicial de ensaios; todos obtidos em ensaios de adensamento realizados em amostras semi-indeformadas de boa qual<u>i</u> dade. Na tabela (4.2) estão alguns resultados obtidos em amostras semi-indeformadas de má-qualidade e em amostras completamente amolgadas em laboratório.

A tabela (4.3) apresenta uma série de correlações, tendo os melhores coeficientes as seguintes relações:

$$\overline{\sigma}_{VM} = f(Z)$$
 $e_{O} = f(w)$ $Cc = f(w)$ $C_{s} = f(LL)$
 $e_{M} = f(K_{V})$ $e_{O} = f(LL)$ $C_{s} = f(w)$ $\gamma t = f(w)$

As curvas de Índices de vazios e, ou deformação vertical específica ev (%), versus log da pressão efetiva, estão apresentadas nas figuras (4.2 a 4.9), onde se pode observar n<u>i</u> tidamente os efeitos provocados pelo amolgamento da amostra na curva de compressão.

Os coeficientes de adensamento e permeabilidade para drenagem apenas na direção vertical (Cv e Kv) do depósito de argila mole em estudo foram determinados pelos métodos log "t" e \sqrt{t} . Os valores foram calculados pelas expressões:

· · · · · · · · · · · · · · · · ·		
Coeficientes	de Adensamento	de Permeabilidade
Log t	$Cv = \frac{Tv_{50} \times Hd^{2}}{t_{50}}$ $Tv_{50} = 0,197$	$Kv = \frac{Cv a v \gamma w}{1 + e_m}$
\\t	$C_{v} = \frac{Tv_{90} \times Hd^{2}}{t_{90}}$ $Tv_{90} = 0,848$	$Kv = \frac{Cv a v \gamma w}{1 + e_m}$
		· · · · · · · · · · · · · · · ·

Nas figuras (4.10 a 4.19) apresentam esses valores contra a pressão média ($\overline{\sigma}_{VCM}$), ou índice de vazios médios (em) do correspondente incremento de carga.

Os valores do coeficiente de compressibilidade volumétrica, calculados com deformação total, $m_V = \Delta \epsilon_V / \Delta \overline{\sigma} vc$, em função da pressão média aplicada, são apresentados nas figuras (4.20 e 4.21).

As curvas recalques (%) versus log tempo típicos, o<u>b</u> tidos durante cada estágio de carregamento, estão apresentadas nas figuras (4.22 e 4.23) - amostras semi-indeformadas e amostras completamente amolgadas no laboratório, respectivamente.

Os valores do coeficiente de compressão secundária , $C_{\alpha} = \Delta \epsilon v/\log t$, que foram determinados nos ensaios para os incr<u>e</u> mentos de carga aplicada e seus valores em função da pressão, estão apresentados na figura (4.24).

Os resultados dos ensaios de adensamento, acima apre sentados, e os resultados dos ensaios de caracterização evidenciaram a possível ocorrência de duas camadas de argila até a profundidade estudada (24 metros). Assim, os resultados estão agrupados em duas faixas de profundidades de 6 a 15 metros e de 15 a 24 metros.

Na figura (4.25), estão apresentados, em função da profundidade, os valores de Índice de vazio inicial (e_0), indice de vazios correspondentes à pressão das terras ($e_{\overline{\sigma}_{VO}}$) e

.64

 $(\underline{e}\overline{o}vm)$ e o peso específico saturado (γ_t) . Podem-se ter os seguintes valores médios para as faixas de profundidade.

Indice Fi- sico	Indice de vazios inicial	Índice de va zios corres- pondentes a	Índice de va zios corres pondentes a	Peso espec i- fico satura- do
Profundi dade (m)	(00)	₹ _{vo} (e _ð vo)	¯ _{vm} (e _{¯vm)}	(tf/m ³) (^Y t)
6-15	2,10 <u>+</u> 0,30	1,86 <u>+</u> 0,34	1,85±0,30	1,55 <u>+</u> 0,07
15-24	1,34 <u>+0</u> ,20	1,20+0,18	1,19 <u>+</u> 0,17	1,70 <u>+</u> 0,05

Embora os valores de γ_t variem com a profundidade,<u>a</u> dotou-se neste trabalho, para efeito de estimativa de $\overline{\sigma}$ vo, um valor médio de $\gamma_t = 1,63tf/m^3$.

Os resultados de $\overline{\sigma}$ vm e de OCR, ao longo da espessura do depósito, estão apresentados na figura (4.26). Há um de créscimo nos valores de $\overline{\sigma}$ vm atingindo valores mínimos na profundidade de 12m. Em profundidades maiores que esta, os valores de $\overline{\sigma}$ vm médio tendem a crescer linearmente, com a profund<u>i</u> dade, de acordo com a seguinte equação:

 $(\overline{\sigma}vm)$ médio = 8,43+0,412 (tf/m²) (Z em metros)

Os valores máximos e mínimos são, aproximadamente:

 $(\overline{\sigma}vm)_{max} = 10,39 \pm 0,42 \ (tf/m^2) \ (Z \text{ em metros})$ $(\overline{\overline{\sigma}}vm)_{min} = 4,47 \pm 0,492 \ (tf/m^2) \ (Z \text{ em metros})$

Considerando-se uma espessura média do aterro de lm $com \gamma_{at}=2,01tf/m^3$, o nível d'água coincidindo com o término do aterro, uma camada de areia de 4,7m de espessura e com um va - lor médio de Yt=1,93tf/m³, (ver Capítulo 3), tem-se aproximadamen te para o peso das terras na camada de argila, a expressão:

$$\overline{\sigma}vo = 2,79 + 0,632$$
 (tf/m²) (Z em metros)

Os valores de OCR, em função da profundidade, foram calculados dividindo-se as equações de ^ovm pela ^ovo. Obtiveram se;

OCR (Z) -médio =
$$0,65 + \frac{10,51}{Z}$$
 (Z em metros)
OCR (Z) -max = $0,69 + \frac{13,43}{Z}$

OCR (Z)
$$-\min = 0,78 + \frac{3,63}{7}$$

Os parâmetros de compressibilidade RR,CR e SR cor respondem respectivamente aos trechos de recompressão, compre<u>s</u> são virgem e expansão (ou inchamento) da curva ev(%) versus log $\overline{\sigma}vc$, e os correspondentes Cr, Cc e Cs da curva e versus log $\overline{\sigma}vc$ foram determinados como mostra a figura (4.27) e estão apresentados, versus a profundidade, nas figuras (4.28 e 4.29), respectivamente. Os resultados (média <u>+</u> desvio padrão) para faixas de profundidade são:

Profundidade	RR	CR	SR	Cr	Cc	Cs
(m)	(%)	· (용)	(%)			
6,00-15,00	7 <u>+</u> 1	52 <u>+</u> 8	7 <u>+</u> 1	0,25 <u>+</u> 0,06	1,49 <u>+</u> 0,43	0,22 <u>+</u> .0,05
15,00-24,00	5 <u>+</u> 1	31 <u>+</u> 7	6 <u>+</u> 1	0,10 <u>+</u> 0,03	0,71 <u>+</u> 0,11	0,13 <u>+</u> 0,03

4 4 DT000000

4.4 – DISCUSSÃO

4.4.1 - Relação Índice de Vazios, Deformação - Pressão

Nas curvas das figuras (4.2 a 4.9), principalmente nos ensaios onde a pressão máxima atingiu 12,8 kgf/cm², obse<u>r</u> va-se que o trecho da compressão virgem nas amostras semi-indeformadas de boa qualidade não se mostra aproximadamente retilíneo, como é encontrado tipicamente nas argilas normalmente adensadas. Este comportamento diferente, segundo Iadd (1973), é encontrado em certos tipos de solos, como argilas muito se<u>n</u> síveis de baixa plasticidade e argilas com índice de liquidez alto e altamente plásticas. No entanto, a argila em estudo apresenta baixa sensibilidade (2 a 4), índice de liquidez da ordem de l e plasticidade alta.

Nas amostras completamente amolgadas em laborató rio, esta diferença no comportamento é bem menor. Esses com portamentos observados na argila do Recife foram encontrados por Coutinho (1976) em uma argila mole da Baixada Fluminense.

Os efeitos do amolgamento do corpo-de-prova na relação $e, \varepsilon v(%)$ versus log $\overline{o}vc$, são ilustrados nas figuras (4.2 a 4.9), confirmando o que é encontrado na bibliografia (ver Schmertmann, 1955):

- 1 Decréscimo no Índice de vazios (ou aumento na deformação) em um dado valor da pressão de adensamento.
- 2 Dificuldade de definir o ponto de raio minimo e consequentemente $\overline{\sigma}_{vm}$.
- 3 Diminuição na estimativa do valor de ^ovm pelo método de Casagrande.
- 4 Aumento da compressibilidade na região de recompressão.
- 5 Decréscimo da compressibilidade na região de compressão virgem.

A reconstrução da curva de compressão uni-dimensio nal de campo foi feita pelo método de Schmertmann (1955), sendo apresentada na figura (4.30), com curvas \mathcal{C} versus log $\vec{\sigma}_{\rm VC}$ de ensaios realizados em corpos-de-prova de diferentes graus de amolgamento, mas tendo o mesmo índice de vazios. A interse ção dos trechos iniciais retilíneos da compressão virgem no corpo-de-prova semi-indeformado de boa qualidade e completa mente amolgado concorda bem com a faixa de interseção encon -

trada por Schmertmann, o mesmo não ocorrendo com o trecho correspondente ao corpo-de-prova semi-indeformado de má-qualidade. Para os ensaios AV 22-6; AV 23-6; AV 24-6, fato idêntico foi encontrado, tendo o ponto i ocorrido para um $Q = 0,45 \times Q0$.

Os indices de vazios iniciais na faixa de profundidade de 6,00 a 15,00m é da ordem de 1,5 vezes aos corresponden tes na faixa de 15,00 a 24m, figura (4.25).

Nas figuras (4.28 e 4.29), são apresentados os valo res das razões e dos índices de compressibilidade em função da profundidade. Pode-se verificar que os valores de CR e Cc são dispersos na faixa de profundidade que vai de 6,00 a 15,00m, <u>a</u> presentando valores (52 ± 8) (%) e (149 ± 0.43), respectiva mente. Entretanto, na faixa mais abaixo, de 15 a 24m, a dispe<u>r</u> são é menor, tendo como valores de CR = (31 ± 7) (%) e de Cc = ($0,71\pm0,11$), e havendo uma leve tendência para o decréscimo de CR e C_c com a profundidade, com exceção do ensaio AV13-20. A faixa de profundidade de 6,00 a 15,00 m é cerca de duas vezes mais compressível que a faixa de 15,00-24,00m.

Os valores CR e Cc foram maiores nas profundidades onde os teores de argila são mais elevados (6-15m). Bolt (1956), estudando a compressibilidade de solos argilosos, conclui que o valor de Cc depende não só da granulometria e da natureza da fração argilosa, como também da composição iônica do fluido i<u>n</u> tersticial. Portanto, a compressibilidade não é um fenômeno p<u>u</u> ramente mecânico, intervindo também fatores físico-químicos. S<u>e</u> gundo Vargas (1977), estes são também os fatores que determi -

nam a plasticidade das argilas, sugerindo, então, uma correlação entre a compressibilidade e o limite de liquidez, justificando-se, assim, o grande número de correlações empíricas entre Cc e LL apresentadas na literatura.

A figura (4.31) apresenta correlações entre o indice de compressão e o limite de liquidez; verifica-se que os v<u>a</u> lores de Cc encontrados neste estudo para amostras semi-inde formadas de boa qualidade apresentaram-se maiores que os obtidos por Costa, A. (1956) e Amorim (1975) com amostras "indeforma das". Entretanto, houve boa concordância entre os valores de Cc de amostras semi-indeformadas de mã-qualidade e amolgadas de<u>s</u> te estudo, com os valores de Cc daqueles pesquisadores, o que nos leva a concluir que as amostras dos estudos anteriores sofreram um grau de amolgamento elevado. Para maiores detalhes, ver Amorim (1975).

São comuns, também algumas correlações entre o índi ce de compressão virgem e o teor de umidade ou o índice de vazios. No entanto, estas são aparentemente desprovidas de qualquer justificativa teórica, uma vez que o índice ou razão de compressão pode ser considerado como expressão de uma propriedade física do solo, ao passo que o teor de umidade e o indice de vazios são características que, em geral, variam com 0 nível de tensões. A figura (4.32) apresenta os valores de CR versus log w encontrados neste trabalho e colocados no grafico de Lambe (1969), onde ha uma completa discordância da faixa de variação sugerida na correlação. Foram encontrados as seguintes relações:

$$Cc = 0,98$$
 $e_0 - 0,52$ $|r| = 0,84$
 $CR = 0,77\ln(w_0) - 1,02$ $|r| = 0,75$

Estas correlações, mesmo as referentes aos limites de liquidez ou plasticidade, devem ser utilizadas apenas como estimativa da ordem de grandeza e nunca como substituição dos resultados dos ensaios.

Os valores de RR e SR, Cr e Cs apresentam menores dispersões do que CR e Cc, havendo tendência para permanece rem constantes nas faixas de profundidade de 6,00 a 15 metros e de 15 a 24 metros. Os parâmetros RR e SR, Cr e Cs são da mesma ordem de grandeza tendo RR e SR valores de (0,1 a 0,2)x x Cr e Cr e Cs valores de (0,1 a 0,2) Cc, conforme observado por Lambe (1973) e Coutinho (1976).

Os principais mecanismos que podem afetar o compo<u>r</u> tamento de expansão de uma argila são: alívio de tensões, expansão osmótica, presença de argilo-minerais expansivos e as reações entre cations permutáveis. Sheeran e outros (1979) apresentam discussões detalhadas deste assunto.

Verifica-se que as correlações de CR,RR,SR,Cc,Cr e Cs com a profundidade, com exceção de Cr (porém a quantidade de valores foram pequenas), não são aceitáveis estatisticamen te, apresentando coeficientes de correlações muito baixos, po dendo ser consideradas como propriedade do material argiloso.

A figura (4.33) apresenta a variação de $\Delta \varepsilon_V / \Delta \log \overline{\sigma}_{VC}$

σvc versus a pressão média. Observa-se que, para pressões meno res que 0,4 x $\overline{\sigma}$ vm, os valores da relação $\Delta \varepsilon v / \Delta \log \overline{\sigma} vc$ são baixos, crescendo lentamente. Para pressões de 0,4 a 1,2 x $\overline{\sigma}vm$, os valores dessa relação crescem rapidamente, atingindo o valor máximo, indicando que, no trecho de recompressão, os índices e as razões não são constantes com o nível de tensão. Após atingir o valor máximo, a relação $\Delta \varepsilon v / \Delta \log \sigma vc$ permanece constante com a pressão até 3 a 5xovm, sendo este valor igual à razão de recompressão. Para pressões maiores que 5xovm, ocorre um decréscimo na inclinação do trecho de compressão virgem, como já foi apresentado no início desta discussão. No trecho de expan são, a relação $\Delta \epsilon v / \Delta \log \sigma_{uc}$ cresce ligeiramente no início, permanecendo quase que constante a seguir, sendo esse valor cor respondente à razão de inchamento. As curvas $\Delta \epsilon v / \Delta \log v c$ ver sus logovcm apresentam ligeira semelhança com as curvas Cα ver sus log $\overline{\sigma}vc$, figura (4.24).

Nos ensaios tipo-R, onde pesquisou-se a razão e o indice de recarregamento, figuras (4.5 e 4.9), os valores de RR e Cr foram determinados em dois trechos da curva ε_v (%) ou e versus log $\overline{\sigma}vc$. O primeiro, determinado no trecho mais "retilíneo" do recarregamento inicial, e o segundo, por sugestão de Ladd (1973), determinado como sendo a declividade média do tr<u>e</u> cho de descarregamento e recarregamento, onde se dava o "Laço", como mostra a figura (4.27). Um quadro comparativo dos result<u>a</u> dos é apresentado na tabela (4.4).

Os valores das razões e dos índices de recarregamen to determinados como a declividade média do trecho de descarre gamento e recarregamento são cerca de 1,1 a 2,2 vezes maiores que os determinados no trecho mais "retilíneo" de recarregamen to inicial das curvas $\varepsilon_V(%)$ ou \mathscr{C} versus log \overline{o} vc. Esta diferença é devida principalmente à eleição do trecho "retilíneo" do recarregamento inicial, que, como mostra a figura (4.33), não <u>a</u> presenta declividade constante, dificultando a sua escolha. A determinação de RR e Cr como a declividade média do "laço" pr<u>a</u> ticamente não depende da eleição do trecho retilíneo. Assim, é mais aconselhável determinar RR e Cr como (0,1 a 0,2) CR e (0,1 a 0,2) Cc, respectivamente, do que determiná-los no trecho de recarregamento inicial, para o solo em estudo.

4.4.2 - História de Tensões do Depósito

A história de tensão de um depósito de argila refere-se à pressão existente e ao grau de consolidação (O.C.R = $\overline{\sigma}vm/\overline{\sigma}vo$).

As pressões geostáticas existentes no depósito de argila em estudo foram caracterizadas no ítem 4.3.

Para melhor definir a forma da curva de compressão e a pressão de pré-adensamento, foram utilizados pequenos incrementos de carga (ver Leonards e Altschaeffl (1964) e Bjerrum (1973))em seis ensaios que estão apresentados na figura (4.6), e caracterizados pela letra "P" na tabela (4.1). A melhoria obti

da foi significativa em todos os ensaios como pode ser vista nas figuras (4.6 e 4.26).

É importante salientar que a prioridade nesses ensaios estava principalmente na obtenção da pressão de pré-ade<u>n</u> samento e, em menor prioridade, na obtenção da velocidade da compressão secundária.

O ponto de menor raio de curvatura foi de maior f<u>a</u> cilidade em ser obtido, ao se construir a curva de compres são utilizando-se a deformação final do adensamento primário. Os valores determinados para $\overline{\sigma}$ vm foram de 8% a 25% maiores do que os determinados pelo processo (df), obtidos entre 24 e 48 horas, com exceção do ensaio AV12-18, a seguinte relação:

$$\sigma_{\rm Vm}_{\rm d100} = 0,302 + 0,943 \sigma_{\rm Vm}_{\rm df} (\rm kgf/cm^2) r = |0,906|$$

Em todos os ensaios, e com mais frequência naque les caracterizados por "P" na tabela (4.1), observou-se que o único método adequado para a obtenção de d₁₀₀ nas pressões bem próximas a $\overline{\sigma}$ vm foi o método \sqrt{t} , mesmo naqueles ensaios onde o incremento de carga era igual a um ($\Delta \overline{\sigma}$ vc/ $\overline{\sigma}$ vc=1), o que poderia talvez, em alguns casos, provocar uma variação em $\overline{\sigma}$ vm devida a um erro na estimativa do d₁₀₀. Esta mesma observação foi efetuada por Coutinho (1976). A seguir, mostra-se o percen tual de valores maiores de $\overline{\sigma}$ vm para d₁₀₀ em relação a $\overline{\sigma}$ vm, d<u>e</u> terminado nas curvas, com estágio de 24 horas sob cada carregamento.

Pesquisador	Tipos de Solos	$\frac{(\overline{\sigma}vm_{d100} - \overline{\sigma}vm_{df})}{\overline{\sigma}vm_{df}} 100$
Ladd (1973)	Argila Mole Tipo Cl e CH	10% - 20%
Coutinho (1976)	Argila Mole Tipo OH	0% - 16%
Autor	Argila Mole Tipo OH	8% - 25%

Os valores da pressão de pré-adensamento, decrescem até a profundidade de 12m, crescendo linearmente, quase que p<u>a</u> ralelos à pressão das terras, para profundidades maiores.

Os ensaios de adensamento evidenciaram um certo préadensamento ao longo de toda a camada de argila estudada (ver figura 4.26), tendo provavéis causas distintas em todo o per-. fil.

Do início da camada de argila até a profundidade de quinze metros, evidenciou-se que: a) o teor de matéria orgânica nesta faixa de profundidade é cerca de duas vezes mais elevado que nas profundidades abaixo desta faixa; b) no fim da c<u>a</u> mada da areia siltosa e início da camada de argila, foi observada, na sondagem e em alguns "shelbies", a presença de restos de madeira em decomposição, numa proporção bastante mais elev<u>a</u> da que nas profundidades abaixo. Isto nos leva a considerar a existência de uma intensa atividade de vida vegetativa nesta região em épocas passadas, qua ainda hoje se faz pronunciar, po rém em escala menos acentuada. Pode-se provavelmente considerar como causa deste pré-adensamento a ocorrência de secagem ; aparecendo também como causa provável, o efeito do tempo (ade<u>n</u> samento secundário), devido ao próprio peso do material.

Na faixa de profundidade 15-24m os valores de OCR, foram colocados no gráfico OCR versus IP, na figura (4.34), cons truído por Bjerrum (1973), a curva indicada por Bjerrum é correspondente a uma argila normalmente adensada, a qual tem sofrido recalque secundário ao longo de um período de alguns milhares de anos, cerca de 10.000 anos. O depósito de argila do Recife é de idade máxima de 10.000 anos.

Assim, a argila do presente estudo parece ser normalmente adensada, com um efeito de ressecamento até a profundidade de 12m, observando-se também o efeito do tempo (adensamento secundário) devido ao peso próprio em toda a camada.

5

4.4.3 - Velocidade de Adensamento

A estimativa da velocidade com que os excessos de pressões nos poros são dissipados requer a determinação do valor do coeficiente de adensamento que traduza adequadamente os efeitos do tipo de solicitação (uni-dimensional, deformação pl<u>a</u> na ou triaxial) e das condições de contorno (drenagem). Os pr<u>o</u> blemas de dissipação das pressões nos poros são na prática, fr<u>e</u> quentemente tomados por base no valor uni-dimensional.

As figuras (4.22 e 4.23) apresentam curvas recalque versus log tempo típicas, obtidas em cada estágio de carrega mento. Observou-se, em quase sua totalidade, nos ensaios reali zados com $\Delta \overline{\sigma} vc/\overline{\sigma} vc=1$ em corpos-de-prova de amostras semi-indeformadas de boa qualidade que as curvas correspondentes às pres sões de 0,05 kgf/cm² (inicial) e de 1,60 kgf/cm² (próxima a $\overline{\sigma}$ vm) e, em menor frequência, na pressão de 0,10 kgf/cm², não a presentaram a forma prevista pela teoria de Terzaghi. Mesmo com portamento foi observado quando se aplicava incrementos de car qa com relação $\Delta \overline{q} vc/\overline{q} vc<1$. Bjerrum (1967) fez importante contribuição ao esclarecimento deste fenômeno, introduzindo OS termos "compressão instantânea" e "compressão retardada". Salientando que, para a relação de acréscimo $\Delta \overline{\sigma} vc < 1$, a dissi pação da pressão nos poros se dá muito rapidamente, devido ã reduzida compressibilidade do esqueleto sólido para 👘 pequenos acréscimos de carga. Nos ensaios realizados em corpos-de-prova completamente amolgados, essa diferença praticamente não se ve rificou; entretanto, nestes ensaios, para melhor definir a con solidação primária nas pressões menores (até 0,4 kgf/cm²),eram necessárias, em sua maioria, pelos menos 48 horas para cada es tágio de carga.

Todas as curvas recalque versus log tempo obtidas concordaram com os resultados do estudo de adensamento feito por Leonards e Girault (1961). Os autores verificaram que a dissipação da pressão nos poros só pode ser prevista, com confiabilidade, pela teoria de Terzaghi, se a curva apresenta a sua forma típica (curva tipo I, figura 4.22).

Os valores da razão de adensamento primário (r = deformação do adensamento primário/deformação total do ensaio) fo ram calculados para várias faixas de pressão. Para pressões menores que $\overline{\sigma}$ vm, estiveram em torno de 0,7, entre 0,77 e 0,88;nas pressões acima de $\overline{\sigma}$ vm, em torno de 0,9 no descarregamento.

O valor do coeficiente de adensamento determinado em laboratório é afetado por diversos fatores, tais como: história de tensões, nível de tensões, amolgamento na amostragem, procedimento do ensaio e método de cálculo.

Na região de recompressão, os valores de Cv decresce ram significativamente, à medida que a pressão de adensamento se aproximava da pressão de pré-adensamento, figuras .(4.10 e 4.11). Nesta região, os valores de Cv, pelo método log t, varia ram entre 5 e 16 x 10^{-4} cm²/s. Para pressões maiores, na região de compressão virgem o coeficiente de adensamento mantevese aproximadamente constante em torno de $9x10^{-5}$ cm²/s, figuras (4.12 e 4.13), ao passo que, na fase de expansão, inicialmente Cv é elevado, decrescendo a seguir, figura (4.14). Este comportamento também foi observado por Ladd (1973), Coutinho (1976) e Duarte (1977).

O amolgamento causou uma grande queda nos valores de Cv na região de recompressão; no entanto, não foi verificado na região de compressão virgem, apresentando um leve crescimento contínuo com a pressão, figuras (4.12 e 4.13). Os tipos de curvas Cv versus log ovem obtidos por Amorim (1975), figura (2.4), revelaram-se semelhantes às encontradas neste trabalho para amos

tras amolgadas e semi-indeformadas de má qualidade, porém, com valores maiores, mostrando, assim, que aquelas amostras foram influenciadas pelo amolgamento.

Com relação ao coeficiente de adensamento calculado pelos métodos de Taylor e Casagrande, diversos pesquisadores in dicam que, para argilas moles, Cv (\sqrt{t}) = (2 ± 0,5) Cv (log t), Lambe Whitman (1969) e Ladd (1973). Coutinho (1976) encontrou, para argila da Baixada Fluminense a relação Cv(\sqrt{t})/Cv (log t)= 0,91 a 2,50; média = 1,50. No presente trabalho foi encontrada a seguinte variação:

 $Cv (\sqrt{t})/Cv (\log t) = 0,86 a 2,93; média = 1,56$

A determinação do valor de Cv é seriamente afetada e, em alguns casos, pode obscurecer o real comportamento do so lo, pelos detalhes de ensaio de adensamento. Leonards e Girault (1961) afirmam: "... Claro que os valores de Cv calculados a partir de um procedimento particular de ensaio podem acarretar erros apreciáveis, quando aplicados para condições de campo, onde o incremento de carga varia com a profundidade".

Sandroni e outros (1981) apontam as incertezas envolvidas na determinação do valor de Cv em um depósito turfoso, onde a influência da compressão secundária é bastante significativa. Nesse caso, o valor médio de Cv obtido em ensaio de adensamento (método \sqrt{t}) foi cerca de 12 vezes menor que o obt<u>i</u> do pelo método (Cv = Kv/m_vYw, onde m_v foi obtido no laboratório e Kv determinado em ensaios de campo) e cerca de 120 vezes menor que os valores obtidos no campo, por meio de placas de recalque e piezômetros, durante a construção de um aterro experimental.

Weber (1968) e Bishop e AL-Dhahir (1969)relatam d<u>i</u> versos casos onde o valor de Cv determinado pelo método indireto se mostrou bastante superior ao valor obtido no laborat<u>ó</u> rio e da mesma ordem de grandeza do valor observado em campo.

Verifica-se, assim, que a determinação de Cv a pa<u>r</u> tir de ensaios de laboratório está inevitavelmente sujeita a erros apreciáveis, devendo ser utilizada apenas como uma ind<u>i</u> cação da ordem de grandeza.

Na correlação apresentada no Navfac (1971), figura (4.35), entre Cv obtidos na região de compressão virgem e o limite de liquidez, foi marcada nesse gráfico a faixa de valo res obtidos no presente trabalho, indicando haver razoável con cordância.

A figura (4.36) apresenta a variação do coeficiente de adensamento pelo método log t com a profundidade para a pressão das terras e o dobro dessa pressão. Observa-se que,p<u>a</u> ra duas vezes a pressão das terras, os valores de Cv são apr<u>o</u> ximadamente constantes, cerca de $1,0x10^{-4}$ cm²/s, com a profundidade, enquanto que, para valores correspondentes as pre<u>s</u> sões das terras variam de $7,0x10^{-4}$ a $7,0x10^{-5}$ cm²/s.

4.4.4 - Permeabilidade

Nas figuras (4.16 a 4.18) estão apresentados os valores dos coeficientes de permeabilidade Kv em função do índ<u>i</u> ce de vazios médios e_m do incremento de carga, obtidos nos ensaios realizados em amostras com diferentes graus de amolg<u>a</u> mento.

Obtiveram-se duas nuvens distintas dos pares de valores, que foram agrupados por faixas de profundidades. Foi aplicada então, uma regressão linear, estabelecendo-se as seguintes equações para amostras semi-indeformadas de boa qual<u>i</u> dade:

Profundi	Permeabilidade p todo logt Kv em cm/seg	pelo m <u>é</u>	Permeabilidade p √t Kv em cm/	oelo Método /seg
dade (m)	Equação	Indice de cor relação	Equação	Îndice de correla - ção
 	<u></u>		· · · · · · · · · · · · · · · ·	
6 - 15	logK _v =1,4203 e m-	0,95	logK _v =1,4377 2 m-	0,95
e	10,4224		10,2930	
eo>1,8			· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	
15 - 24 ou	logK_=2,2121@m- v 10,7785	0,86	logK _v =2,2144 @ m- 10,6656	0,89
eo<1,8				

Pelos Índices de correlações |r|, as relações em versus logK obtidas são aproximadamente retas (ver Lambe e Whitmann, 1969; pãg. 290).

Há uma queda no valor do coeficiente de permeabilidade na região de recompressão em corpos-de-prova completamente amolgados, como pode ser visto nas figuras (4.16 a 4.19) . Isto é resultado principalmente do menor índice de vazios em uma determinada pressão de adensamento.

Detalhes geológicos tais como fissuras inclusões or gânicas e furos preenchidos com raízes, podem aumentar a per meabilidade da argila de várias ordens de grandezas, exigindo amostras de grandes dimensões para obtenção de resultados confiáveis. Neste estudo, procurou-se evitar a moldagem de ocorpos-de-prova emo regiões que houvesse raízes, e qualquer fissu ramento. Na região de maior teor de matéria orgânica, a permea bilidade foi um pouco superior, mas a ordem de grandeza não foi tão significativa, sendo inferior a dez. Uma discussão detalhada desse problema foi apresentada por Rowe (1968).

4.4.5 - Coeficiente de Compressibilidade Volumétrica

A figura (4.20) apresenta os valores do coeficiente de compressibilidade volumétrica. $mv = \Delta \epsilon v / \Delta \overline{q} vc$, em função da pressão média aplicada, $\overline{q} vcm$, ocorrendo o máximo valor de mvimediatamente após a pressão de pré-adensamento.

Nas amostras semi-indeformadas de má qualidade e e nas amolgadas em laboratório, tal ocorrência não se verifica, havendo entretanto um decréscimo nos valores de ^mv com o acréscimo de pressão, figura (4.21).

Os módulos oedométricos determinados a partir da r<u>e</u> lação D = $1/m_V$ em função das pressões aplicadas estão na figura (4.37).

A forma "V" das curvas da figura (4.37) também foram observadas por JANBU (1969) e WISSA e outros (1971). Esses autores têm mostrado que o prolongamento do trecho final da cu<u>r</u> va passa pela origem. Baseando-se nestas observações, costuma--se determinar o módulo oedométrico do solo na pressão de pré--adensamento, para argilas normalmente e pré-adensadas.

Valores do módulo oedométrico correspondentes à pres são de pré-adensamento estão apresentados na figura (4,38), em função da profundidade e das pressões efetivas das terras. Obser va-se um decréscimo destes valores até a profundidade de 12m, para posteriormente crescer com a profundidade. Comportamento este análogo ao apresentado pela pressão de pré-adensamento, f<u>i</u> gura (4.25).

Coumoulos e Koryalos (1977) apresentam algumas correlações do módulo oedométrico com a pressão de pré-adensamento e a umidade. As correlações obtidas no presente trabalho, com os respectivos coeficientes de correlação, são apresentadas abaixo:

 $D = f(\overline{\sigma}_{VO})$ para profundidade > 12m

 $D = 4,67 \overline{\sigma}_{vm}^{1,80} |r| = 0,80$ D, $\overline{\sigma}_{vm}$ em kgf/cm²

$$D = 18,49 - 0,12w |r| = 0,61 w em (%)$$

Para Profundidade Z < 12m

$$D = 6,71 \,\overline{\sigma} vo^{-0,79} |r| = 0,65 \, D, \,\overline{\sigma} vo \, em \, kgf/cm^2$$

Para Profundidade Z > 12m

D = 4,83
$$\overline{\sigma}$$
vo^{2,25} |r| = 0,93 D, $\overline{\sigma}$ vo em kgf/cm²

4.4.6 - Compressão Secundária

Experimentalmente, observa-se que, mesmo após os ex cessos das pressões nos poros, devidos a uma determinada solicitação, ter sido praticamente dissipados, continuam a ocorrer deformações volumétricas dependentes do tempo nos casos de argilas muito plásticas, nos solos altamente orgânicos e nos casos em que o adensamento primário ocorre rapidamente (solos com drenos de areia). As causas exatas que determinam essas deformações ainda não são bem conhecidas. Lambe e Whitman (1969) е Ladd (1973) sugerem que a compressão secundária é provavelmente causada por uma reorientação contínua das partículas, influenciada pela expulsão da água absorvida (água retida por forças físico-químicas entre as partículas). Mesri e Godlewski (1977) concluem, ainda, que os mecanismos responsáveis pela va riação de volume, durante a compressão secundária, são basicamente os mesmos que atuam durante a compressão primária.

O decréscimo de volume dependente do tempo, que ocor re com a tensão efetiva constante (após todo excesso da pressão dos poros ter-se praticamente dissipado durante o adensamento primário), será aqui definido como a compressão secundária. Assim a compressão secundária é iniciada após o término da compres são primária. Esta separação é arbitrária, porém conveniente p<u>a</u> ra desenvolver hipótese de trabalho que possam ser aplicadas na prática. E a magnitude do recalque devido à compressão secundária pode ser estimada pela equação abaixo:

$$\rho_{\mathbf{s}} = \sum_{i=1}^{n} \text{Hi } C_{\alpha \hat{\mathbf{I}}} \log (t/tp)$$

onde:

- Hi = altura inicial da camada do solo (i)
- Cαiⁱ= coeficiente de compressão secundária na camada de solo i
- tp= tempo requerido para ocorrer adensamento primário
 - t= tempo em que se deseja estimar o recalque

O decréscimo de volume com o logarítimo de tempo é com boa aproximação linear na maioria das argilas. Entretanto, Ortigão (1980) verificou, em uma argila dc Rio de Janeiro, que o coeficiente de compressão secundária (C $\alpha = \Delta \epsilon v / \Delta \log t$) nos pr<u>i</u>meiros ciclos de tempo é da ordem de 2% e que, após atingir 3 x 10⁽⁴⁾ minutos, o comportamento foi modificado, havendo aumento de C α , atingindo valores da ordem de 3 a 5%. Este aumento foi atribuido à modificação na estrutura da argila devido à compres
são secundária.

Uma pressão aparente de pré-adensamento é incorpor<u>a</u> da nos depósitos argilosos ao sofrerem estes recalques à pressão efetiva constante (ex.: devido ao seu próprio peso) durante longo tempo (milhares de anos). Esta pressão é chamada por Leonards e Altschaeffe (1964) de quase-pré-adensamento ^ovm (Q) e por Bjerrum (1967) de pressão crítica Pc. Com um pequeno acréscimo de pressão efetiva nestes depósitos, eles se compor tam praticamente sem diminuir de volume.

Na realização dos ensaios, procurou-se, para cada estágio de carga, a definição na curva deformação versus log tempo do trecho inicial retilíneo da compressão secundária com pelo menos três pontos.

A figura (4.24) apresenta os valores de C α obtidos nos ensaios de adensamento realizados em corpos-de-prova de amostras semi-indeformadas de boa qualidade, em função da pres são efetiva. Observa-se que para pressões menores que 0,5 xovm os valores de Ca são baixos, atingindo um máximo em pressões de 1,5 à 2,5 x ovm, decrescendo em seguida, com o aumento de pressão. Esta forma da curva Ca versus log ovo é bem concordan te com o que é descrito por Ladd (1973), Coutinho (1976). Na região de compressão virgem Ca permanece quase constante ou de cresce ligeiramente para solos com Cc constante. Para solos que exibem um marcante decréscimo no Cc com aumento de pressão, Ca também decresce, figura (4.33).

Os valores de Ca (negativos, embora no gráfico da figura (4.24) tenham sido colocados como positivos) no desca<u>r</u> regamento diminuem rapidamente, atingindo valores mínimos;com o decréscimo da pressão, aumentam ligeiramente. Este decrésc<u>i</u> mo do valor Ca no descarregamento é de grande importância na técnica de pré-compressão de aterros (ver Jahnson 1970 a).

Nos gráficos descritos por Johnson (1970 a) e Navfac DM-7 (1961), figuras (4.39 a e b), foram colocados os valores máximos de Cα em relação ao índice de vazios inicial e à umidade natural. No primeiro (a) não houve boa concordância, enquanto que no segundo (b) houve boa concordância. Foram obtidas duas correlações lineares com o coeficiente de adensa mento secundário máximo (a primeira, com o índice de vazios ; e a segunda, com a umidade natural), apresentando estas razo<u>á</u> vel coeficiente de correlação. São elas:

 $C\alpha \max(8) = 0,826 e_0 + 0,196 |r| = 0,83$

 $C\alpha \max(\$) = 0,025 \text{ w} - 0,144 |r| = 0,81 \text{ w em } (\$)$

Os valores máximos obtidos por Cα nos ensaios realizados em corpos-de-prova completamente amolgados e nos ind<u>e</u> formados de má-qualidade foram bem menores que nos de boa qu<u>a</u> lidade. Também pode-se observar que os valores obtidos para Cα nos corpos-de-prova amolgados crescem na região de recom pressão e decrescem na região de compressão virgem, em rela ção aos valores obtidos nos corpos-de-prova semi-indeformados de boa qualidade, devendo-se isto provavelmente à correspon -

dente variação que ocorre na compressibilidade do solo. Para definir o máximo valor de Cα, é importante utilizar-se corpos -de-prova de boa qualidade.

4.5 - ESTIMATIVA DA RESISTÊNCIA NÃO DRENADA A PARTIR DE EN-SAIOS DE ADENSAMENTO E TENTATIVA DE APLICAR O "SHANSEP" UTILIZANDO: O "CAM-CLAY"

A análise de estabilidade em termos de pressões to tais de um aterro, construído sobre argila mole requer a de terminação da resistência não drenada (Su) mobilizada na fase de construção (condição crítica), onde, devido à baixa permea bilidade e à alta compressibilidade, não ocorre a dissipação do excesso de poro pressão, sendo esta a resistência existente "in situ" antes da construção.

Os engenheiros têm procurado desenvolver métodos semi-empíricos de boa confiabilidade e simplicidade para a avaliação da resistência dos depósitos de argila mole na anál<u>i</u> se de estabilidade de aterro. Alguns destes métodos (Bjerrum, SHANSEP e USALS) são aqui apresentados de forma resumida, pro curando-se mostrar que cada um parece considerar a relação Su/ $\overline{\sigma}$ vm =: 0,22, observada por Mesri (1975) na determinação da resistência e, posteriormente, aplicado e sugerido por Trak e outros (1980). Ainda sobre este tema, é feita uma comparação da resistência não drenada obtida em trabalhos anteriores com a resistência não drenada obtida pela relação Su/ $\overline{\sigma}$ vm = 0,22 e pelo "CAM-CLAY", sugerido por Schofielã e Wroth (1968) para a arg<u>i</u>la em estudo. Uma tentativa de aplicar o "SHANSEP" com os p<u>a</u> râmetros sugeridos no "CAM-CLAY" é também apresentada.

4.5.1 - Determinação da Resistência Não Drenada a Partir de Ensaios de Adensamento

4.5.1.1 - Desenvolvimento Histórico do Método

Este método é baseado em uma concepção simples, a qual os métodos anteriores (Bjerrum, SHANSEP e USALS) parecem incorporar na determinação da resistência.

. O método de Bjerrum considera a condição \emptyset = 0, obtendo a resistência não drenada por meio de ensaios palheta de campo. Entretanto, é observado que os ensaios palheta superestimam a resistência mobilizada da argila de fundação. Bjerrum (1972) corrige este acréscimo através de um coeficiente corretivo que é função direta do índice de plasticidade, = f (IP) figura (4.40). Também Bjerrum (1973) propôs uma outra correção entre o índice de plasticidade e a relação Su (Palheta)/ovo e $\overline{\sigma}vm/\overline{\sigma}vo$, figura (4.41 a e b), onde $\overline{\sigma}vo$ e $\overline{\sigma}vm$ são a pressão efetiva das terras e a pressão de adensamento respectivamente, para argilas velhas e novas. Entretanto, Mesri (1975) associou μ = f (IP), figura (4.40), e Su/ $\overline{\sigma}$ vm = f(Ip), figura (4.41c), da dos da análise de Bjerrum, mostrando que a resistência não dre nada na rutura de um aterro é independente do Índice de plasti cidade. A figura (4.41d) mostra que a relação Su (Palheta) / ovm é praticamente constante e igual a 0,22 com o indice de

plasticidade. Entretanto, Mesri não desenvolveu este interes sante resultado, como descrevem Trak e outros (1980).

O método SHANSEP foi desenvolvido no Instituto de Tecnologia de Massachusetts por Ladd e outros (1971), sendo amplamente divulgado posteriormente por Ladd & Foott (1974). O método SHANSEP (Soil History and Normalizad Soil Engineering Pa rameters) é baseado no princípio de que os resultados de ensaios de laboratório em amostras de argilas com o mesmo grau de consolidação (OCR), mas para diferentes tensões de consolidação e tendo diferentes pressões de adensamento $\overline{\sigma}$ vm aplica das no laboratório, apresentam mesma resistência e características tensão-deformação quando normalizados respectivamente pa ra a pressão de consolidação $\overline{\sigma}$ vc.

A avaliação dos parâmetros de resistência normaliza dos para o solo é função do OCR e do estado de tensão do sist<u>e</u> ma, sendo estes, então, função da história de tensão da fundação, dando, assim, a resistência do perfil a ser usada na anãlise de estabilidade.

A figura (4.42) mostra a variação dos parâmetros nor malizados Su/ $\overline{\sigma}$ vc de ensaios ($\overline{CKOU} - DSS$) como uma função de OCR de cinco solos coesivos, tendo propriedades indices cobrin do um vasto alinhamento de valores. Trak e outros (1980), na mesma figura, mostram, em linhas pontilhadas, os valores de Su/ $\overline{\sigma}$ vm obtidos dividindo os valores de Su/ $\overline{\sigma}$ vc pelos correspondentes OCR ($\overline{\sigma}$ vm/ $\overline{\sigma}$ vc). A razão Su/ $\overline{\sigma}$ vm varia entre 0,18 e 0,28 para OCR de 1, decresce de 0,12 a 0,225 para OCR de 4, tendo

como valores médios de OCR = 1 e OCR = 2, 0,23 e 0,21, respectivamente. Considerando que a análise dos problemas de estabilidade, na maioria dos casos, ocorre em solos coesivos com OCR entre 1 e 2, parece que o método SHANSEP usa o valor constante de Su/ vm muito próximo ao encontrado por Mesri (1975).

O método USALS, desenvolvido na universidade de LA-VAL por La Rochelle e outros (1974) quando analizavam o compor tamento de aterro teste construído sobre argila mole de Cham plaim nas fundações de Saint-Albam. O método USALS (Undrained Strength <u>at Large Strains</u>) é baseado no princípio de que a resistência mobilizada na rutura de aterro teste é aproximadamen te igual à resistência não drenada residual ou à resistência não drenada de grande deformação (USALS), medidas em ensaios consolidados isotropicamente não drenados (CIU) ou não consol<u>i</u> dados não drenados (UU) com cerca de 15% de deformação.

A figura (4.43) mostra uma comparação entre os resultados (USALS) do perfil usado na análise de estabilidade do aterro teste de Saint-Albam por La Rochelle e outros (1974) e os obtidos usando a relação Su = 0,22 $\overline{\sigma}$ vm Mesri (1975), havendo boa concordância. A figura (4.44) apresenta os valores de Su (USALS)/ $\overline{\sigma}$ vm obtidos por Trak (1974) e Laverdiere (1975) para argila de Quebec versus os respectivos índices de plasticida de. Nota-se que quase todos os pontos alinham-se para o valor de Su (USALS)/ $\overline{\sigma}$ vm = 0,22, valor igual ao obtido por Mesri.

As figuras (4.42 e 4.43) mostram que os resultados da aplicação dos dados da análise de Bjerrum por Mesri (1975)

são, de fato, de muito alcance. Os dois métodos de análise de estabilidade, propostos depois da publicação dos trabalhos de Bjerrum, SHANSEP e USALS usam uma resistência similar à rela ção Su = 0,220 vm.

Com base nesses resultados, Trak e outros (1980) propuseram um método para avaliar a resistência mobilizada na argila de fundação através da relação Su = $0,22^{\overline{0}}$ vm, onde $\overline{0}$ vm é obtida em ensaios de adensamento com amostras de boa qualidade para argilas moles e sensíveis. A análise de estabilidade de <u>a</u> terro por este método apresentou-se muito satisfatória nos depósitos de argila em Quebec e Ontário, com argilas sensíveis Champlaim e várias argilas glaciais Lake Ojibway-Barlow.

Neste trabalho não são discutidas vantagens ou desvantagens da aplicação de cada método, uma vez que tais discus sões fogem dos nossos objetivos. Para maiores detalhes sobre o assunto, ver a bibliografia citada.

4.5.1.2 - Aplicação do Mêtodo para a Argila em Estudo

Com a caracterização da pressão de pré- adensamento do perfil através de ensaios de adensamento em amostras semi indeformadas de boa qualidade, como foi apresentada e discutida nos itens 4.3 e 4.4.2 respectivamente, estabeleceu-se faixa de valores mínimos médios e máximos de ovm com a profundidade, figura (4.26), por meio de uma regressão linear com bom coeficiente de correlação.

A curva de variação da resistência não drenada com a profundidade obtida a partir de ensaios de adensamento foi a sugerida por Trak e outros (1980) Su = $0,22\overline{\sigma}vm$, estando estes valores traçados em linhas retas cheias, na figura (4.45).

Os valores da resistência não drenada obtidos atr<u>a</u> vés de ensaios Palheta de Campo, ensaios triaxiais do tipo UU e compressão simples realizados por Teixeira (1972) e ensaios triaxiais do tipo UU e compressão simples realizados por Amorim (1975) foram também colocados na figura (4.45), para comparação, onde observa-se que:

- a) Os resultados de Su (Palheta) ficaram, com maior ocorrência, dentro da faixa de Sumin a Sumédio' determinadas pela relação Su = 0,220vm (sugerida por Trak e outros, 1980) para todas as profundidades.
- b) Houve boa concordância dos valores obtidos por Teixeira (1972) de Su (UU) e Su (C.S) com a fa<u>i</u> xa de variação de Su_{médio} a Su_{max} obtidos a pa<u>r</u> tir dos ensaios de adensamento até a profundid<u>a</u> de de 17m. Alguns valores de Su ficaram superi<u>o</u> res de 10 a 30%, aos Su_{max} obtidos pela relação Su = $0,22 \ \overline{\sigma}$ vm. Provavelmente este aumento deve ter sido motivado pela alta velocidade de defo<u>r</u> mação (cerca de 7% por minuto) como foi discut<u>i</u> do por Amorim (1975). Para profundidades usup<u>e</u> riores a 17m, os valores de Su obtidos nesses ensaios foram sempre inferiores de 20 a 40%, a

Su_{min}, isto deve ter sido motivado pelo do amolg<u>a</u> mento na amostragem para profundidade maiores com "Shelbies" de 41,2mm de diâmetro interno.

c) Os valores de Su (UU) e Su (CS) obtidos por Amorim (1975) ficaram em quase sua totalidade infe riores aos obtidos por Su = $0.22 \text{ }\overline{\sigma}$ vm para valo res mínimos de $\overline{\sigma}$ vm, cerca de 30% como era de se esperar, uma vez que o efeito do amolgamento foi significativo nessas amostras, como foi discutido por Amorim (1975) e reafirmado neste trabalho nos itens anteriores.

A determinação da resistência não drenada do solo em estudo obtida de ensaios de adensamento com amostras de boa qua lidade, através da relação Su = 0,22 $\overline{\sigma}$ vm sugerida por Trak e ou tros (1980), parece ser de boa confiabilidade para os resulta dos de Su obtidos de ensaios Palheta de Campo, havendo, entre tando, necessidade da realização de novos ensaios triaxiais e de campo em amostras indeformadas, para uma melhor caracterização da resistência do perfil em estudo.

4.5.2 - Tentativa de Aplicar o SHANSEP utilizando o "CAM-CLAY"

4.5.2.1 - Desenvolvimento do Metodo

A concepção da mecânica dos solos no estado crítico "CAM-CLAY" é baseada na teoria da plasticidade, onde há uma re-

lação interdependente entre a resistência, a tensão efetiva e a umidade. Schofielde Wroth (1968) examinaram a teoria em deta lhes e várias correções para o modelo foram propostas por Roscoe e Burland (1968), Egan (1977), Pender (1978), Van Eckelen e Potts (1978) e outros. Esses trabalhos são citados por Mayne (1980), onde poderão ser encontradas as suas referências. Mayne (1980) revê dados e publicações encontrados na literatura geotécnica e os compara com observações do comportamento do so lo com condições não drenadas realizadas usando o estado-criti co "CAM-CLAY". É mostrado que a teoria é próxima da tensão ef<u>e</u> tiva e que encerra uma análise de tensão total como a que está presente no método SHANSEP, LADD e FOOTT(1974).

O modelo é simples e apenas duas constantes são requeridas para se representar a resistência não drenada de um solo para algum grau de pré-adensamento (OCR). Esses parâmetros são: o ângulo de atrito efeito (\overline{D}) e o parâmetro de poro-pressão no estado crítico (Λ o), que pode ser obtido experimental mente por resultados de um ou mais ensaios triaxiais consolid<u>a</u> dos não drenados (CIU ou CKOU).

Teoricamente, o parâmetro de poro pressão do estado -crítico é definido por $\Lambda o = 1 - Csi/Cci$, onde Csi e Ccj são, respectivamente, o índice de inchamento e o de compressão isotrópica. Com aproximação, Atkinson e Bransky (1978) sugeriram para o parâmetro a expressão $\Lambda o = 1 - (Cs/Cc)$, sendo Cs e Cc os respectivos parâmetros convencionais obtidos no ensaio de adensamento.

Em ensaios triaxiais consolidados não drenados (CIU) o valor de Ao pode ser determinado para solos normalmente adensados e pré-adensados usando-se uma aproximação de tensão efet<u>i</u> va.

$$\Lambda_{O} = \frac{\ln \left[\left(\frac{2}{M} \right) \left(\frac{Su}{\overline{\sigma} VO} \right) \right]}{\ln \left[OCR \right] - 1}$$

com o parâmetro M = (6 sen $\overline{\emptyset}$)/(3 - sen $\overline{\emptyset}$)

Quando não se conhece o OCR do solo natural, o parâmetro Λ_{o} pode ser encontrado por dois ou mais resultados de ensaios triaxiais com diferentes tensões confinantes verticais in<u>i</u> ciais, assumindo-se que as amostras tenham a mesma pressão de pré-adensamento ($\overline{\sigma}_{ym}$). Assim:

$$\Lambda_{o} = \frac{\log \left[\frac{Su}{\sigma \cdot vo2}\right] - \log \left[\frac{Su}{\sigma \cdot vo1}\right]}{\log \left[\frac{\sigma' \cdot vo1}{\sigma' \cdot vo2}\right]}$$

com $\sigma'_{VO2} < \sigma'_{VO1} < \overline{\sigma}_{VM}$. Em outras palavras, o parâmetro Λ_o é definido pela declividade da reta relação entre log $[Su/\sigma'_{VO}]$ e log $[1/\sigma'_{VO}]$, como mostra a figura (4.46).

4.5.2.2 - Aplicação do Método a Argila em Estudo

O conceito do estado crítico pode ser usado para se estimar a resistência de solos pré-adensados. Para um solo iso-

tropicamente consolidado que tenha sofrido ciclos de carrega mento e descarregamento na sua história, poderia ser assumido que o caminho de tensão de um solo pré-adensado se estenderia ao mesmo ponto de falha na linha do estado crítico como de uma amostra normalmente adensada na mesma umidade, figura (4.47). A aplicação desta hipótese no modelo encontra:

 $\frac{Su}{\sigma' vo}$ (Pré-adensado) $\frac{Su}{\sigma'}$ (normalmente adensado) $= \text{OCR}^{\text{AO}}$ σνο

A teoria do "CAM-CLAY", apresentada por Schofield e Wroth (1968), segue o princípio básico que governa a conservação de energia. Os conceitos de trabalho e energia armazenada são aplicados usando-se os princípios de zreversibilidade (elás tico) e irreversibilidade de deformação (plástico). Na condição isotrópica inicial, a razão da resistência não drenada com a pressão de sobrecarga de um solo normalmente adensado é representada em termos de tensão efetiva por:

$$\frac{Su}{\sigma'vo} (n.a.) = \frac{M}{2} \exp(-\Lambda_0)$$

Havendo, portanto, a necessidade do conhecimento dos parâmetros $\overline{\emptyset}$ e $\stackrel{\Lambda}{_{O}}$ do solo, para a determinação da resistência. Os ângulos de atrito efetivo utilizados foram obtidos dos ensaios triaxiais CIU realizados por Amorim (1975), enquanto que para o parâmetro Λ_{O} utilizaram-se:

- a) Os resultados de ensaios triaxiais do tipo $C\overline{IU}$ realizados por Amorim (1975). A figura (4.48), <u>a</u> presenta uma relação entre log $\left[Su/\overline{\sigma'}_{VO}\right]$ e log $\left[1/\overline{\sigma'}_{VO}\right]$, tendo como declividade Ao = 0,70.
- b) Os resultados de ensaios de adensamento através da relação sugerida por Atkinson e Bransky (1978) $\Lambda o = (1 - C_{\rm s}/C_{\rm c})$ apresentaram valor médio <u>+</u> des vio padrão) de 0,84 <u>+</u> 0,03. Entretanto, Mayne (1979) afirma que este procedimento não é recome<u>n</u> dado, porque, na rotina de ensaios de laboratório, pouca importância é dada para a definição do valor Cs, e parece que o índice de inchamento é realmente não linear no gráfico de **e** versus log $\overline{\sigma}vc'$ como notado por Pender (1978). Mayne (1980) apresenta uma correlação $\Lambda o = 0,805x$ x (1 - $C_{\rm s}/C_{\rm c}$) + 0,035 que, aplicada aos valores encontrados no presente trabalho, encontra-se $\Lambda o = 0,71 \pm 0,02$.

Mayne (1979) afirma que é mais prudente a determin<u>a</u> ção de Ao através de ensaios triaxiais do que de ensaios de adensamento. Assim, adotou-se, para toda a profundidade, o va lor de Ao = 0,70 para o parâmetro de poro pressão do ^cestado crítico.

Os parâmetros e relações utilizados no "CAM-CLAY", nas profundidades onde Amorím (1975) realizou ensaios triaxi ais CIU, estão a seguir relacionados:

Parâmetros e Rela- cões Profundi- dade m	Ø	$M = \frac{6 \text{ Sen}\overline{\emptyset}}{3 - \text{Sen}\overline{\emptyset}}$	Λο	$\frac{Su}{\sigma'vo} = \frac{M \exp(-\Lambda_0)}{2}$
6,9	29	1,16	0,70	0,29
11,1	20	0,77	0,70	0,19
24,2	28	1,11	0,70	0,28

A figura (4.49) apresenta uma tentativa da aplicação do SHANSEP, Ladd e Foott (1974), e as razões correspondentes de $Su/\overline{\phi}_{vm}$ sugeridas por Trak e outros (1980), através do "CAM-CIAY" Schofield e Wroth (1968), à argila do Recife. As profundidades 6,9 e 24,2m apresentaram curvas muito próximas, enquanto que a profundidade de 11,1 apresenta valores mais baixos. A relação $Su/\overline{\phi}_{vm}$ para OCR=1 e OCR=2 foi de 0,25 e 0,20 respectivamente, <u>a</u> presentando um valor médio de aproximadamente 0,23, o qual é bas tante próximo ao encontrado por Mesri (1975) e Trak e outros (1980).

A estimativa da resistência da argila em estudo, utilizando o conceito do estado crítico "CAM-CLAY", nas profund<u>i</u> dade onde Amorim (1975) realizou ensaios triaxiais do tipo CTU (6,90; 11,1 e 24,2m), foram determinados pela expressão:

$$\frac{Su}{\sigma_{VO}}$$
 (Pré-adensada) = $\frac{M}{2}$ (e⁻¹ x OCR)^{AC}

empregando-se valores de OCR máximos, médios e mínimos obtidos dos ensaios de adensamento. A figura (4.50) apresenta os valores de Su determinados, onde observa-se que há uma boa concordân cia desses valores com aqueles estimados pela relação S =0,22 $\overline{\sigma}_{\rm Vm}$ e os resultados de palheta de campo, Teixeira (1972), nas profundidades de6,9 e 11,1m. Na profundidade de 24,2m, os valores de Su estimados pelo "CAM-CLAY"são superiores aos estimados p<u>e</u> la relação Su = 0,22 $\overline{\sigma}_{\rm Vm}$, e estes um pouco superiores aos de terminados no ensaio de palheta.

		⊡vm (k(g	gf/cm ²)	Indice	e de 1	Vazios	Cc	Cs	CR	SR	Peso Esp <u>e</u> cífico	Umidade Inicial
Ensaio	(m)	d=df	∂=đ 100	eo	eovo	eovm	6,4 kqf/cm)		(1,6 a 6,4 2 kgf./cm)		γt tf/m ³	(%)
AV 15 - 6P	6,00- 6,73	1,85	2,05	2,36	2,27	2,11	2,16	0,28	0,640	0,080	1,47	94,12
AV 22 - 6R	6,00- 6,73	1,40	1,60	2,42	2,26	2,00	1,74	0,26	0,502	0,075	1,48	95 , 17
AV 1 - 7	7,00- 7,35	1,80	1,85	1,44	1,40	1,33	1,03	0,17	0,401	0,053	1,65	57 , 80
AV 16 - 8	8,00- 8,73	1 , 55	1,65	1,67	1,57	1,47	1,48	0,15	0,550	0,060	1,63	70 , 61
AV 25 - 8R	8,00- 8,73	1,30	1,60	1,73	1,57	1,46	1,11	0,18	0,409	0,060	1,62	69 , 19
AV 26 - 8P	8,00- 8,73	1,30	1,40	1,69	1 , 50	1,41	0,79	0,17	0,300	0,055	1,57	65,27
AV 17 -10	10,00-10,73	1,40	1,65	2,22	2,15	2,02	1,69	0,25	0,520	0,088	1,52	91,66
AV 8 -10	10,60-10,90	1 , 35	1 , 60	2,45	2,25	2,17	1,65	0,25	0,525	0,075	1,52	92,12
AV 6-12	12,30-12,70	0,98	1,06	1,97	1,52	1,53	0,80	0,17	0,290	0,065	1,60	75 , 00
AV 9 -14	14,00-14,40	1,60	2,00	2,39	2,26	2,16	2,09	0,26	0,665	0,073	1,48	96 , 10
AV 18 -14	14,00-14,40	1,45	1 , 65	1,99	1,75	1,71	1,53	0,23	0,510	0,080	1 , 59	86,56
AV 28 -14P	14,00-14,73	1 , 50	1,75	2,29	2,08	2,03	1,77	0,23	0,520	0,076	1,56	97,91
AV 29 -14R	14,00-14,73	1 , 40	1,70	2,25	1 , 96	1,81	1,64	0,25	0,500	0,080	1,58	98 , 56
									· · · ·	• • • • • •		

TABELA 4.1

RESULTADOS DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO COM DRENAGEM VERTICAL

PARA AMOSTRAS SEMI-INDEFORMADAS DE BOA QUALIDADE

Ensaio	Profundidade	ōvm (ki	g/cm ²)	Indio	ce de	Vazios	Cc (1,6 a	Cs	CR 1,6 a	SR	Peso Espe cífico	Umidade I- nicial do
	(m)	d=df	d=d100	eo	eovo	Eovm	kgf/cm^2		(kgf/cm)	· ·	tf/m ³	(%)
AV 10 - 15	15,00 - 15,40	0,95	1,20	1,76	1,47	1,54	0,83	0,14	0,315	0,045	1,58	70 ,70
AV 11 - 16	16,20 - 16,60	1 , 25	1,40	1,61	1,39	1 , 40	0,80	0,16	0,320	0,060	1,62	65 , 40
AV 19 - 17	17,00 - 17,73	1,60	1,80	1,42	1,26	1,24	0,66	0,15	0,270	0,060	1,68	59 , 16
AV 30 - 17R	17,00 - 17,73	1,45	1,70	1,10	0,96	0,94	0,85	0,08	0,425	0,053	1 , 77	42,88
AV 31 - 17P	17,00 - 17,73	1,50	1,70	1,10	1,03	1,00	0,82	0,12	0,300	0,054	1,76	42,72
AV 12 - 18	18,00 - 18,40	1,30	1,90	1,42	1,22	1,24	0,70	0,14	0,338	0,058	1,66	58,02
AV 13 - 20	20,00 - 20,40	1,90	2,05	1,58	1,48	1,40	1,80	0,16	0,463	0,068	1,66	68,40
AV 20 - 20	20,00 - 20,73	1 ,7 5	1,90	1,06	0,93	0,91	0,56	0,08	0,270	0,040	1,77	42,87
AV 32 -20R	20,00 - 20,73	1,55	1,70	1,15	1,04	1,04	0,61	0,10	0,280	0,046	1,75	44,92
AV 33 - 20P	20,00 - 20,73	1,65	2,00	1,21	1,09	1,08	0,65	0,12	0,260	0,065	1,72	46,21
AV 2 – 23R	23,00 - 20,73	1,45	1 , 65	1;47	1,22	1,29	0,62	0,16	0,245	0,065	1,68	59,30
AV 21 - 23	23,00 - 23,73	1,85	2,05	1,42	1,26	1,24	0,86	0,17	0,360	0,070	1,67	58 , 29
AV 35 - 23P	23,00 - 23,73	1,65	2,00	1 , 49	1 , 26	1,23	0,64	0 , 17	0,260	0,080	1 , 65	57,64

TABELA 4.1 (CONT)

RESULTADOS DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO COM DRENAGEM VERTICAL PARA AMOSTRAS SEMI-INDEFORMADAS DE BOA QUALIDADE

.

Ensaio	Profundidade (m)	σνm kgf/cm ²	eo	eō vm	C _c (1,60 a 3,20 Kgf/cm ²	Cs	Peso Es- pecífico Yt tf/m ³	Unidad <u>e Ini</u> cial do E <u>n</u> saio (%)
X AV 23 - 6	6,00 - 6,73	0,60	2,34	2,00	1,440	0,352	1,52	96,03
AV 24 - 6	6,00 - 6,73	1,20	2,45	2,13	1,410	0,279	1,46	95 , 17
AV 3-8	8,60 - 9,00	0,45	1,65	1,44	0,604	0,195	1,59	65,20
AV 4-8	8,60 - 9,00	0,25	1,65	1,45	0,493	0,150	1,57	63,00
AV 7-12	10,60 - 10,80	0,40	2,26	1 , 85	0,814	0 , 194	1,51	93,50
AV 7-12	12,30 - 12,70	0,25	1,80	1,46	0,601	0,155	1,62	77 , 30
AV 27 -14	14,00 - 14,73	0,50	2,45	2 , 11	0,954	0,315	1,47	94,92
AV 14 -20	20,00 - 20,37	0,32	1,53	1,29	0,480	0,150	1,66	64,70
AV 34 -23	23,00 - 23,73	0,41	1,52	1 , 36	0,448	0,150	1,63	58 ,7 0
· · · · · · ·								

TABELA 4.2

RESULIADOS DOS ENSAIOS DE ADENSAMENTO COM DRENAGEM VERTICAL PARA AMOSIRAS SEMI-INDEFORMADAS DE MÁ QUALIDADE, E AMOSIRAS COMPLETAMENTE AMOLGADAS

Profundidade 6 \leq Z \leq 15	Profundidade $6 \leq Z \leq 15$ Profundidade $Z > 15$					
Equação	r *	Equação		r *	vel Depen dente	vel Depe <u>n</u> dente
$\bar{\sigma}_{\rm VIII} = 19,93 - 0,60Z$ $Z \leq 12$	0,92	$\overline{\sigma} vm = 8,43 + 0,41Z$	Z > 12	0,86	tf/m ²	m
$e_0 = 1,73 - 0,031Z$	0,19	$e_0 = 1,58 - 0,011Z$		0,13	-	m
Yt = 1,55 + 0,001Z	0,02	$\gamma t = 1,62 + 0,003Z$		0,15	tf/m ³	m
log K_=1,4203Cm-10,4224 (Método log t)	0,95	$\log K_v = 2,2121$ Cm-10,2930	(Método log t)	0 , 86	c m/seg	-
log Kv=1,4377Cm-10,2930 (Métodovt)	0,95	logKv= 2,2144Cm-10,6656	(Método √t)	0 , 89	cm/seg	-
w = 63 + 2,01Z	0,45	w = 65 - 0,51Z		0,14	ş	m
Cc = 1, 30 + 0,019Z	0,14	Cc = 0,94 - 0,007Z		0,06		m
Cr = 0,45 - 0,004Z	0,95	Cr = 0,06 + 0,008Z		0,79	-	m
Cs = 0,19 + 0,003Z	0,20	Cs = 0,07 + 0,003Z		0,30	• —	m
CR = 44,97 + 0,36Z	0,10	CR = 42,00 - 0,54Z		0,22	क्ष	m
RR = 7,80 - 0,04Z	0,15	RR = 1,78 + 0,17Z		0,39	0)O	m
SR = 5,61 + 0,132.	0,42	SR = 1,22 + 0,24Z		0,58	. đ	m

. .

. .

* Valores do coeficiente de correlação

TABELA 4.3

RESULTADOS DE CORRELAÇÕES ENTRE PARÂMETROS

.

		Unidade da Variá	Unidade da Variável				
Equ	Equação r * Equação				pendente	te	
Cc = 2,48LL.	- 60,10	0,78	CR = 0,56LL + 2,40	0,72	8	8	
Cr = 0, 18LL	- 1,70	0,44	RR = 0,08LL + 0,50	0,90	9	8	
Cs = 0,33LL	- 5,00	0,92	SR = 0,05LL + 3,30	0,63	冬	Q o	
Cc = 2,24w	- 39,50	0,90	CR = 0,47w + 8,90	0,77	ક	90	
Cr = 0, 16w	+ 3,20	0,52	RR = 0,06w + 2,10	0,90	6	9	
Cs = 0,26w	+ 0,30	0,94	SR = 0,04w + 3,80	0,70	90	8	
Cc = 97,90Co	- 52,10	0,84	$C_{\alpha max}=0,8300 + 0,20$	0,83	010	_	
$e_0 = 0,02w$	+ 0,30	0 , 95	$e_0 = 0,30LL - 0,20$	0,93	-	9	
IP = 0,05LL	+ 30,19	0,14	$C\alpha max = 0,03w - 0,14$	0,81	8	8	
Yt = 1,94	- 0,005 w	0,91	$e_0 = 1,87 - 0,003IP$	0,06	$tf/m^3 -$	₽ -8	

* Valores do coeficiente de correlação

TABELA 4.3 (CONT)

RESULTADOS DE CORRELAÇÕES ENTRE PARÂMETROS

Ensaio	RR e Cr det trecho de r to inicial	erminados no ecarregamen-	RR e Cr det no trecho o gamento e n to, "LAÇO"	cerminados le descarre- recarregame <u>n</u>	Relações entre as ra- zões e índice de re - compressão determina- dos pelos dois métodos		
	RR ₁ (%)	Cr ₁ (%)	RR _i (%)	Cr.i (%)	$RR_{\underline{i}}/RR_{\underline{i}}$	Cr _i /Cr	
AV 22-6	4,0	12,0	8,6	26,8	2,2	2,2	
AV 25-8	3,3	10,0	6,0	18,0	1,8	1,8	
AV 29-14	3,5	15,0	6,7	3,0	1,9	2,0	
AV 30-17	4,5	8,0	5,3	8,8	1,2	1,1	
A¥ 32-20	2,4	5,0	3,8	8,0	1,6	1,6	
AV 2-23	5,0	12,0	6,3	16,0	1,3	1,3	

TABELA 4.4

COMPARAÇÃO DOS CRITÉRIOS PARA A DETERMINAÇÃO DE RR E Cr



$$q = \frac{\widetilde{U}_{v} - \widetilde{U}_{h}}{2} \qquad p = \frac{\widetilde{U}_{v} + \widetilde{U}_{h}}{2} \qquad \overline{p} = \frac{\overline{U}_{v} + \overline{U}_{h}}{2}$$

T. T. T. = q x p

T.T.E. = $q \times \overline{p}$

Fig. 4.1 - TRAJETÓRIA DE TENSÕES EM ESTÁGIO DO ENSAIO DE ADENSAMENTO.

0



Fig.4.2-ENSAIOS DE ADENSAMENTO

CURVAS BVS Log. $\overline{U}v_c$ - PARA INDICE DE VAZIOS INICIAL MAIOR QUE 20.







CURVAS EVS Log. Uv- PARA ÍNDICE DE VAZIOS INICIAL MENOR QUE 1,8.







Fig. 4.5 - ENSAIO DE ADENSAMENTO CURVAS EVS Log. $\overline{U}v_c$ - ÍNDICE DE RECOMPRESSÃO Cr.







Fig. 4.7 - ENSAIOS DE ADENSAMENTO . CURVAS $\in v$ (%) VS Log. \widetilde{Uv}_c .



CURVAS Ev(%) VS Log. Uv.



Fig.4.9 - ENSAIOS DE ADENSAMENTO CURVAS ε_v (%) VS Log. \overline{Uv}_c - RAZÃO DE RECOMPRESSÃO R.R.



Fig. 4.10 - CURVAS Cv VS Log.

OBS .: CV CALCULADO PELO MÉTODO Logt PARA AMOSTRAS SEMI-INDEFORMAS DE BOA QUALIDADE .





OBS. : CV CALCULADO PELO MÉTODO VT PARA AMOSTRAS SEMI-INDEFORMADAS DE BOA QUALIDADE .



PRESSÃO VERTICAL DE CONSOLIDAÇÃO, Over (kgf/cm²) -----

Fig. 4.12-CURVAS CV VS Log. Uvcm . OBS.: CV CALCULADO PELO MÉTODO Log.t.

o.



PRESSÃO VERTICAL DE CONSOLIDAÇÃO , Uvem (kgf/cm2)-----

Fig.4.13 – CURVAS CV VS Log. $\overline{\widetilde{Uv}_{cm}}$. OBS.: CV CALCULADO PELO MÉTODO $\sqrt{1}$.







PRESSÃO VERTICAL DE CONSOLIDAÇÃO, Over (kgf/cm²) ----

Fig. 4.15- CURVAS KV VS Log. \widetilde{Uv}_{c_m} .


Fig. 4.16- CURVA $em VS Log. K_V$. BASEADO EM CV CALCULADO PELO MÉTODO Log. † PARA $e_0 \ge 1,80$.



Fig.4.17 - CURVA @m VS Log. Kv. BASEADO EM CV CALCULADO PELO MÉTODO V↑ PARA @•≥1,80.



Fig. 4.18 – CURVA Θ m VS Log. Kv . BASEADO EM CV CALCULADO PELO MÉTODO Log.† PARA Θ < 1,80 .



Fig. 4.19 – CURVA $em VS \log Kv$ BASEADO EM CV CALCULADO PELO MÉTODO \sqrt{t} PARA $e_0 < 1,80$.



PRESSÃO VERTICAL DE CONSOLIDAÇÃO Ūv_{em} (kgf/cm²)-----

FIG. 4.20 - CURVAS my VS Log. Uvcm - my CALCULADO COM A DEFORMAÇÃO TOTAL .



Fig.4.21-CURVA my VS Log. Uvcm my CALCULADO COM A DEFORMAÇÃO TOTAL .





CORPO DE PROVA COMPLETAMENTE AMOLGADA NO/



Fig. 4. 24 - CURVAS C_{∞} VS Log. $\overline{U}v_c$.

 $1\,30$



Fig. 4.25 - VALORES DE ÍNDICE DE VAZIOS E PESO ESPECÍFICO VS PROFUNDIDADE ENSAIOS DE ADENSAMENTO.



Fig. 4.26 - HISTÓRIA DE TENSÕES - ENSAIOS DE ADENSAMENTO.



Log PRESSÃO VERTICAL DE CONSOLIDAÇÃO (Log $\widetilde{U}v_c$)

$$e_v = \frac{\Delta e}{1 + eo}$$

DEFORMAÇÃO ESPECÍFICA VERTICAL (%)

$$RR = \frac{(e_V)_1}{(\Delta \log \overline{\tilde{U}} v_c) o_{-1}} \qquad RR = \frac{Cr}{1 + e_o}$$

 $CR = \frac{(\Delta \in_V)_{1-2}}{(\Delta \log \overline{U}_V_c)_{1-2}} \qquad CR = \frac{Cc}{1+e_o}$

 $SR = \frac{-(\Delta \varepsilon_V)_{2-3}}{(\Delta \log \widetilde{U}_c)_{2-3}} \qquad SR = \frac{C_S}{1+\varepsilon_o}$

Fig. 4.27 - ENSAIOS ADENSAMENTO - OBTENÇÃO DE PARÂMETROS DE COMPRESSIBILIDADE .



Fig.4.28-PARÂMETROS RR, CR E SR VS PROFUNDIDADE. ENSAIO DE ADENSAMENTO.



FIG.429-PARÂMETROS Cr, CCE CS VS PROFUNDIDADE. ENSAIOS DE ADENSAMENTO.



Fig.4.30 - RECONSTRUÇÃO DA CURVA DE COMPRESSÃO UNI - DIMENSIONAL DE CAMPO - MÉTODO DE SCHMERTMANN (1955).



PESQUISADORES	QUALIDADE DA AMOSTRA	SÍMBOLO
ÂNGELO COSTA (1956)	INDEFORMADA	
AMORIM (1975)	INDEFORMADA	Δ
AUTOR	SEMI- INDEFORMADA DE BOA Qualidade.	•
AUTOR	SEMI-INDEFORMADA DE MÁ Qualidade e Amolgada.	0

Fig.4.31 - RELAÇÃO ENTRE O ÍNDICE DE COMPRESSÃO E O LIMITE DE LIQUIDEZ .









 $1\,39$



Fig. 4.34 - CORRELAÇÃO APROXIMADA PARA ARGILA NORMALMENTE ADENSADA OCR VS IP(%) APUD BJERRUM (1973).



Fig.4.35 - CORRELAÇÃO APROXIMADA C_V VS LL. (APUD NAVY DESIGN MANUAL DM-7).



COEF	DE	ADENSAMENTO	'Cv (104	cm ² /s 0	u 10 ⁸ m²/s)

SIMBOLO	COEFICIENTE DE ADENSAMENTO CV MÉTODO Log. †
•	CORRÉSPONDENTE A PRESSÃO EFETIVA DAS TERRAS
0	CORRESPONDENTE A DUAS VEZES A PRESSÃO EFETIVA DAS TERRAS

Fig. 4.36 - VARIAÇÃO DO COEFICIENTE DE ADENSAMENTO PELO MÉTODO Log. t (CV) VERSUS PROFUNDIDADE PARA UN E 2x UN.







Fig.4.38 - VALORES DO MÓDULO OEDOMÉTRICO CORRESPONDENTE A UVM VS PROFUNDIDADE E PRESSÃO EFETIVA DAS TERRAS.







b) C_{∞} VS W% (APUD NAVY DESIGN MANUAL DM-7).

Fig. 4.39 - CORRELAÇÕES APROXIMADAS PARA O COEFICIENTE DE ADEN-SAMENTO SECUNDÁRIO (C_{\propto}).

144



Fig. 4.42 – VARIAÇÃO DOS PARÂMETROS DE RESIS TÊNCIA NORMALIZADO COM OCR PARA CINCO ARGILAS (LADD E FOOTT 1974) $Su / \widetilde{U}_{v_{e}}$ E AS RAZÕES CORRESPONDENTES DO / ω Su / $\widetilde{U}_{v_{m}}$ OBTIDAS POR TRAK E OUTROS (1980).





Fig. 4.43 - VARIAÇÃO DA RESISTÊNCIA NÃO DRENADA DA ARGILA DE SAINT-ALBAM COM A PROFUNDIDA DE POR VÁRIOS MÉTODOS DE DETERMINAÇÃO.



Fig. 4.44 - VALORES DE Su = 0.22 Ūvm E DA RESISTÊNCIA NÃO DRENADA PARA GRANDE DEFORMAÇÃO / (USALS) PARA DIFERENTES TIPOS DE ARGILA SENSIVEL EM QUEBEC.



AUTOR	ICIACIAN (15/2)		Amorain (1970)		
ENSAIO	SIMBOLOGIA	VELOCIDADE DE DEFORMAÇÃO	SIMBOLOGIA	VELOCIDADE DE DEFORMAÇÃO	
PALHETA CAMPO	•	2°/mim		_	
υυ	≜ ,	7,5%	Δ	0,91 %/ _{mím}	
COMPRESSÃO SIMPLES		7,5%		0,91%/ _{mim}	

Fig. 4.45 - RESISTÊNCIA NÃO DRENADA - COMPARAÇÃO DE SU OBTIDO PELA RELAÇÃO SU= 0.22 Ūvm COM RESULTA DOS DE TRABALHOS ANTERIORES. 147.



Fig. 4.46 - DETERMINAÇÃO DO PARÂMETRO PORO PRESSÃO DO ESTADO CRÍTICO QUANDO SE CONHECE OCR E QUAN DO NÃO SE CONHECE.



Fig. 4.47 - CONCEPÇÃO DE PRESSÃO EQUIVALENTES PARA SOLO NORMALMENTE ADENSADO E PRE-ADENSADO ISO TROPICAMENTE.







Fig. 4.48 - RELAÇÃO ENTRE LOG. [SU / Űvo] E LOG. [1 / Űvo] PARA ENSAIOS TRIAXIAIS CIU, AMORIM (1975).



PROFUNDIDADE 6.9 • 24.2m
 PROFUNDIDADE 11.1m

Fig. 4.49 - TENTATIVA DE APLICAR O"SHANSEP" LADD E FOOTT (1974) E AS RAZÕES CORRESPONDENTES DE SU/Ūv_M SUGERIDAS POR TRAK E OUTROS (1980) ATRAVÉS DO "CAM - CLAY." SCHOFIELQE WROTH (1968) A ARGILA DO RE CIFE.



Fig.4.50 - RESISTÊNCIA NÃO DRENADA - COMPARAÇÃO DE SU OBTIDO PELO "CAM-CLAY", PELA RELAÇÃO SU= 0,22 Ūvm COM RE-SULTADOS DE ENSAIOS DE PALHETA DE CAMPO.

CAPÍTULO 5

MÓDULOS DE DEFORMAÇÃO A PARTIR DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO 5 - MÓDULOS DE DEFORMAÇÃO, A PARTIR DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO

5.1 - INTRODUÇÃO

O método dos elementos finitos, tem proporcionado uma po derosa técnica na análise de tensões de movimentos dos maciços de ter ra, já tendo sido aplicado em um grande número de problemas práticos incluindo: barragens de terra, escavações e interações entre estruturas e solos.

O comportamento do solo, que na realidade se apresenta inelástico, não linear e que depende grandemente da magnitude das tensões no solo, quando analisado por meio de modernos métodos nu méricos de cálculo, com auxílio de computadores eletrônicos, requerem que as relações tensão-deformação do solo sejam convenien temente representadas para serem facilmente introduzidas na análise. Há duas formas de representação: a forma tubular e a funcio nal. Na primeira, a curva tensão-deformação do solo é representa da por pares de valores indicando a tensão e a deformação em cada ponto da curva, e os parâmetros do material (E,μ) são determi nados através de diferenciações e interpolações numéricas. Na fór mula funcional, a curva tensão-deformação é representada por uma função aritmética, e os parâmetros do solo são obtidos por derivações da função contínua. As funções mais usadas para representar o comportamento do solo são a hipérbole e, em alguns casos, a parabólica. Hansen (1963); Kondner (1963); Duncan e Chang(1970).

A formulação hiperbólica para a curva tensão-deformação, utilizando os ensaios triaxiais, já tem grande aceitação. Entretanto, muitas vezes, torna-se impraticável a realização de ensaios drenados em solos de baixa permeabilidade para a determinação do módulo de deformação devido ao tempo necessário para a realização. Nestes casos, pode-se determinar os valores de k e n (que serão definidos a seguir) através de ensaios de adensa mento Duncan e Wong (1974), conhecendo-se os valores de \overline{C} , $\overline{\emptyset}$ e Rf. O valor de Rf pode ser estimado, para solos similares, enquanto que \overline{C} e $\overline{\emptyset}$ podem ser obtidos através de ensaios mais simples, tais como os ensaios de cisalhamento direto e ensaios tria xiais CIU. Assim neste capítulo é utilizada a formulação hiperbólica na obtenção dos módulos tangentes iniciais e dos módulos numéricos de descarregamento e recarregamento através de ensade adensamento. E utilizando-se estes módulos e algumas hi ios pôteses de trabalho, obtem-se pela formulação hiperbólica a cur va deformação específica versus logaritimo de pressão vertical de consolidação aplicada.

5.2 - MÓDULOS DE DEFORMAÇÃO OBTIDOS ATRAVÉS DE ENSAIOS TRIAXIAIS

A determinação dos módulos de deformação a partir de ensaios triaxiais é apresentada de forma resumida para uma melhor compreensão do ítem seguinte.

Kondner e seus colaboradores (1963) demonstraram que a maioria das curvas não lineares tensão-deformação das argilas e areias podem ser aproximadas com muita precisão por uma hipér

bole representada pela equação:

$$(\sigma_1 - \sigma_3) = \frac{\varepsilon}{a + b\varepsilon}$$
(5.1)

As constantes a e b representam, respectivamente, o in verso do módulo tangente inicial E_i e o inverso do valor assintótico da tensão-desviatória, figura (5.1). Na figura (5.2) "a" e "b" representarão, respectivamente, o intercepto e a declividade da reta traçada pelos pontos escolhidos. Duncan e Chang (1970), verificaram que, na prática, há uma boa aproximação, quando são plotados apenas os valores correspondentes a 70 e 95% da resistência máxima.

O valor assintótico da tensão desviatória é sempre su perior ao valor da tensão desviatória na ruptura $(\sigma_1 - \sigma_3)_f$, es tes valores são relacionados pelo fator R_f, sendo:

$$R_{f} = \frac{(\sigma_{1} - \sigma_{3})f}{(\sigma_{1} - \sigma_{3})ult}$$
(5.2)

onde $(\sigma_1 - \sigma_3)$ ult = valor assintótico da tensão desviatória.

O valor Rf para diferentes tipos de solo variam geralmente entre 0,75 a 1,00, sendo independentes das tensões con finantes.

$$\sigma_{1} - \sigma_{3} = \frac{\varepsilon}{\frac{1}{E_{i}} + \frac{\varepsilon}{(\sigma_{1} - \sigma_{3})f}}$$
(5.3)

A tabela (5.1) mostra algumas expressões para obtenção dos módulos de deformação do solo.

5.3 - MÓDULOS DE DEFORMAÇÃO OBTIDOS ATRAVÉS DE ENSAIOS DE ADE<u>N</u> SAMENTO

5.3.1 - Módulos de Deformação Tangente Inicial

Frequentemente, é difícil a obtenção dos valores de K e n (equação 5.4) em ensaios triaxiais drenados em solos de baixa permeabilidade. Neste caso é possível determinar os valores de K e n por ensaios de adensamento conhecendo-se os valores de \overline{C} , $\overline{\emptyset}$ e R_f , que são geralmente obtidos através de ensaios triaxiais do tipo \overline{CIU} .

Valores de E_i são calculados usando-se a curva de adensamento no trecho do carregamento primário, através da equ<u>a</u> ção (5.8) com adaptação deduzida por Clough e Duncan (1969):

$$E_{i} = \frac{\Delta \overline{\sigma}_{vc} (1+\varepsilon_{0}) \left[1 - \frac{2ko^{2}}{(1+ko)}\right]}{\left[1 - \frac{\overline{\sigma}_{vcm} (1-ko) R_{f}}{ko\overline{\sigma}vcm} \left[tg^{2}(45+\overline{y}/2) - 1\right] + 2\overline{C} tg(45+\overline{y}/2)\right]^{2}}$$
(5.8)

- E_i módulo tangente inicial
 - Aovc incremento de pressão no ensaios de adensamento
 - Δe decréscimo do índice de vazios devido a $\Delta^{\overline{O}}vc$
 - eo índice de vazios no início do incremento

 $\overline{\sigma}$ vcm - pressão média durante o incremento

- c intercepto de coesão (parâmetro de resistência de tensão efetiva).
 - Ø ângulo de atrito interno (parâmetro de resistência de tensão efetiva)

 R_{f}^{2} - Índice de rutura definido previamente

Os parâmetros de resistência de tensão efetiva (C

e $\overline{\emptyset}$) utilizados neste trabalho foram obtidos de ensaios CTU realizados por Amorim (1975), que estão na tabela (2.1). Na obtenção do coeficiente de empuxo no repouso do solo pré-adensado foi utilizada a expressão abaixo, obtida a partir dos resultados de Bishop (1958), Hendron (1963) e Brooker e Ireland (1965):

$$Kop = ko(OCR)^{h} (5.9)$$

- onde: Kop coeficiente de empuxo no repouso do solo pré-adens<u>a</u> do
 - Ko coeficiente de empuxo no repouso do solo normalmente adensado.

$$Ko = 1 - sen\overline{\emptyset} \quad (5.10)$$

- OCR razão de pré-adensamento $\overline{\sigma} vm/\overline{\sigma} vo$
 - h parâmetro que depende do tipo de material, mas é independente da pressão máxima a que já esteve submeti do o solo, podendo ser determinado sem o conhecimento da história de tensões do depósito.

Para argilas, Schmidt. (1967) sugere a seguinte expressão:

$$h = 1,2 \text{ sen}\emptyset$$
 (5.11)

O valor de R_f utilizado variou entre 0,80 e 0,95, o<u>b</u> tidos dos ensaios \overline{CIU} de Amorim (1975).

Os valores do módulo tangente inicial (E_i) , determinados para diferentes incrementos de carga pela equação (5.9),
são colocados em gráficos log versus log, com a pressão conf<u>i</u> nante ($\sigma_3 = Ko\overline{\sigma}vc$) na figura (5.5) para a determinação de K e n do solo.

A variação do módulo tangente inicial (E_i) com o módulo oedométrico (D) é aqui apresentada com o respectivo co<u>e</u> ficiente de correlação:

 $E_{i} = 0,58D - 2,13$ |r | = 0,74 E_{i},D em kgf/cm²

A tabela (5.2) apresentam os valores do expoente n, que exprimem a variação de $E_i \mod \overline{\sigma}vc$, e o valor do módulo nu mérico K, que representa o valor de Ei para $\overline{\sigma}_3$ = Kop $\overline{\sigma}vc$ igual à pressão atmosférica.

Os valores de n praticamente não variam com a profundidade, podendo ser uma característica do solo, tendo como valor (médio \pm desvio padrão) de (1,25 \pm 0,07). O módu lo numérico K, entretanto, cresce com a profundidade com exc<u>e</u> ção da produndidade de 14m. A tabela (5.3) apresenta uma série de correlações, tendo os melhores coeficientes as seguintes relações:

$$K = f(Z)$$
 $K = f(OCR)$

5.3.2 - Módulo Númerico de Descarregamento e Recarregamento

Na curva do ensaio de adensamento e versus log $\overline{\sigma}vc$,

o valor do módulo numérico de descarregamento e recarregamento pode ser determinado, usando-se a seguinte equação adaptada por Clough e Duncan:

$$\mathbf{E}_{\mathrm{ur}} = \frac{\Delta \overline{\sigma} \mathbf{v} \mathbf{c}}{\Delta \mathbf{e}} \quad (1 + \mathbf{e}_{\mathrm{O}}) \qquad \left| \begin{array}{c} 1 - \frac{2 \left(\mathrm{K}_{\mathrm{O}}^{\Delta} \right)^{2}}{\left(1 + \mathrm{K}_{\mathrm{O}}^{\Delta} \right)} \right| \quad (5.12)$$

Com Ko^{Δ} - Razão de mudança na tensão lateral para tensão vertical durante o descarregamento no ensaio de adens<u>a</u> mento.

Os valores de Ko^{Δ} utilizados neste trabalho foram os derivados dos dados de Brooker e Ireland por Clough e Duncan e a variação de Ko^{Δ} com o índice de plasticidade e OCR é mostrada na figura (5.6), sendo adotados os valores que vari<u>a</u> ram da ordem de 0,36-0,47. A adoção destes valores foi posteriormente verificada; tendo boa aproximação, havendo assim uma boa concordância entre a curva experimental e a curva obtida com parâmetros hiperbólicos.

Nota-se que os valores de E_{ur} determinados pela equa ção (5.12) dependem até certo grau da curva de descarregamento usada na sua determinação. Clough e Duncan recomendam que E_{ur} deve ser determinado nos pontos da curva onde a pressão tenha sido reduzida para metade do seu valor antes do descarregamento.

Os valores de K para o solo em estudo estão na t<u>a</u> bela (5.2) e foram calculados utilizando-se a equação (5.14), com o valor de E determinado conforme foi descrito acima, com

n determinado com os dados do carregamento primário, seguindose a sugestão de DUNCAN e $\overline{\sigma}_3$ =Koōvc.

$$K_{ur} = \frac{E_{ur}}{Pa} (5.13)$$

$$\left(\frac{\sigma_3}{Pa}\right)$$

Há uma tendência de acréscimo dos valores de Kum com a profundidade, enquanto que na relação K_{UT}/K há um decréscimo, com exceção da profundidade de 14m. A variação da relação K_{UT}/ K com a profundidade e com OCR é aqui apresentada com os respectivos coeficientes de correlações:

$$(K_{\rm ur}/K) = 33,68 - 1,16Z$$
 |r| = 0,87 Z em m

$$(K_{ur}/K) = e \times p \quad 1,41(OCR+0,38) |r| = 0,83$$

5.4 - AJUSTAMENTO DA CURVA e VERSUS LOG $\overline{\sigma}$ vc

Com a determinação dos módulos tangente inicial no trecho de compressão virgem e do módulo numérico de descarrega mento e recarregamento, procurou-se obter um ajuntamento da cur va de e versus log $\overline{\sigma}$ vc empregando-se a formulação hiperbólica, fazendo-se as seguintes hipóteses de trabalho:

> a) A curva e versus log ovc é ajustada por meio de duas hipérboles correspondentes aos trechos de recarregamento e compressão virgem.

b) A primeira hipérbole ajusta os pontos no trecho de recarregamento, sendo considerada como pressão limite a pressão de pré-adensamento $\overline{\sigma}$ vm, através da equação (5.3), usando-se o módulo num<u>é</u> rico de descarregamento e recarregamento em sub<u>s</u> tituição ao módulo tangente inicial E_i do trecho de compressão virgem, tomando aquela a seguinte forma para ensaios de adensamento:

$$\overline{\sigma} vc = \frac{\varepsilon_{v}}{\underbrace{(1-Kop)}_{E} + \frac{\varepsilon_{v}^{R}f}{\overline{\sigma}_{vm}}}$$
(5.14)

c) A segunda hipérbole ajusta os pontos no trecho de compressão virgem, sendo considerada como pressão limite a pressão na qual a curva de compressão virgem experimental deixar de ser retilínea e começar a curvar-se (\overline{d}_{vce}) (característica de<u>s</u> ta argila), ver figura (5.7). Usando-se o módulo tangente inicial para cada incremento de carga, a equação (5.3) toma a seguinte forma para ensaios de adensamento:

$$\overline{\sigma}_{vc} = \frac{\varepsilon_{v}}{\frac{1-\kappa_{op}}{E_{i}} + \frac{\varepsilon_{v}R_{f}}{\sigma_{vce}}}$$
(5.15)

As figuras (5.7 e 5.8) apresentam comparações de curvas experimentais com as curvas ajustadas pela formulação hiperbólica, utilizando-se as hipóteses feitas. Verifica-se que não há uma boa concordância nos valores de $\overline{\sigma}$ vc obtidos para as primeiras cargas (0,05; 0,10 e algumas vezes 0,20 kgf/cm²). Para as demais cargas no trecho de recompressão, as concordâncias foram muito boas, apresentando uma diferença máxima nos valores de $\overline{\sigma}$ vc da ordem de 25%, embora este valor tenha sido apenas em uma carga. No trecho de compressão virgem, também foi obtida uma boa aproximação, sendo a diferença máxima nos valores de $\overline{\sigma}$ vc da ordem de 16%.

Modulo	Expressão		Autor	Simbologia	Observação
Deformação Tangente Ini cial	$E_{i} = KPa \left(\frac{\sigma_{oct}}{Pa}\right)^{n}$	(5::4)	JANBU (1963)	K - Módulo numérico n - expoente que expri- me a variação de E com ^o v ou ^o oct F <u>i</u> gura (5.3)	-a partir de resulta- dos experimentais
Deformação para Descar- regamento e Recarrega- mento	$E_{ur} = K_{ur} Pa \left(\frac{\frac{g}{oct}}{Pa}\right)^{n}$	(5,5)	JANBU (1963)	K -Módulo numérico de ur descarregamento e recarregamento n - Expoente que expri- me a variação de E com σ_3 ou σ_{oct} Figura (5.4)	H C C
Tangente para qualquer ponto da curva	$E_{t} = \frac{(\sigma_{1} - \sigma_{3})}{\delta \varepsilon}$ $E_{t} = \left[1 - \frac{R_{f}(1 - \operatorname{Sen}\bar{\emptyset}) (\sigma_{1} - \sigma_{3})}{2C \cos\bar{\emptyset} + 2\sigma_{3} \operatorname{Sen}\bar{\emptyset}}\right]^{2} \operatorname{KPa}(\frac{\sigma_{3}}{Pa})^{n}$	(5.6)	JANBU (1963)	$R_{f} = \frac{Parâmetro hiperbó-lico hiperbó-R_{f} = \frac{(^{\sigma}1^{-\sigma}3)f}{(^{\sigma}1^{-\sigma}3)ult}$	-Admitido o critério de rutura Mohr-Cou- lomb e expressando as deformações em termos de tensão atuante. A expres- são (5.5) será (5.6)

TABELA 5.1

FORMULAÇÃO DE MÓDULOS DE DEFORMAÇÃO

	Ensa	aio	'n	К	K ur	^K ůr /K	R f
AV	15	- 6	1,23	0,67	22,65	33,8	0,80
AV	16	- 8	1,26	1,65	32,99	20,0	0,90
AV	26	- 8	1,29	1,90	33,77	17,8	0,90
AV	28	- 14	1,31	1,75	23,43	13,4	0,95
AV	39	- 14	1,32	1,78	23,43	13,2	0,95
AV	30	- 17	1,30	3,60	60,74	16,9	0,85
AV	31	- 17	1,28	4,30	64,20	14,9	0,95
AV	33	- 20	1,17	9,50	95,00	9,7	0,85
AV.	21	- 33	1,11	12,5	65,97	5,3	0,95

TABELA 5.2

VALORES DE n, K, K, K, K, KOBTIDOS A PARTIR DE ENSAIOS E ADENSAMENTO E DE Rf

Módulo Numérico K		Módulo Numérico de Descarreg e Recarregamento Kur	Unidade	Unidade	
Equação	r *	Equação	r *	Variável Dependente	Variável Independente
* K = 0,60Z - 3,73	0,90	$K_{ur} = 3,35z - 1,75$	0,77	kgf/cm²	m
$*K = e \times p [-2, 20 (OCR-2, 10)]$	0,95	Kur= e x p [- 1,92(OCR-3,46)]	0,68	kgf/cm ²	-
K = 11,45 - 0,11 LL	0,45	K _{ur} = 127,13 - 1,18 LL	0,81	kgf/cm ²	8
K = 7,95 - 0,11 LP	0,47	K _{ur} = 86,11 - 1,09 LP	0,75	kgf/cm ²	8
K = 143,02 - 4,05 IP	0,83	K _{ur} = 51,88 - 0,15 IP	0,03	kgf/cm ²	8
$K = 10^{\circ}, 82 - 0, 10 \text{ w}$	0,55	$K_{ur} = 109,82 - 0,93 w$	0,85	kgf/cm ²	8
K = 11,94 - 4,61 eo	0,57	K _{ur} = 117,91 - 42,34 eo	0,85	kgf/cm²	_
K = 11, 201 - 5, 44 Cc	0,70	K _{ur} = 96,87 -286,76 Cr	0,85	kgf/cm ²	-

* Valores do coeficiente de correlação

** Com exceção dos valores da profundidade de 14 m

TABELA 5.3

RESULTADOS DE CORRELAÇÕES ENTRE PARÂMETROS



Fig. 5.1 - REPRESENTAÇÃO HIPERBÓLICA DA CURVA TENSÃO -DEFORMAÇÃO KONDNER (1963)



Fig. 5.2 – REPRESENTAÇÃO HIPERBÓLICA TRANSFORMADA DA CURVA TENSÃO – DEFORMAÇÃO KONDNER (1963).





Fig.5.4 - MÓDULO DE DESCARREGAMENTO - RECARREGAMENTO WONG E DUNCAN (1974).



Fig. 5.5 — VARIAÇÃO DO MÓDULO TANGENTE INICIAL COM A TENSÃO CONFINANTE DETERMINADA A PAR-TIR DE ENSAIOS DE ADENSAMENTO.



Fig.5.6 - CORRELAÇÃO ENTRE K[®] E ÍNDICE DE PLASTICIDADE E A RAZÃO DE PRÉ-ADENSAMENTO (APUD CLOUGH E / DUNCAN).



00

1000



Fig. 5.7 - ENSAIO DE ADENSAMENTO .

CURVA ε_v VS Log. $\overline{U}v_c$ AMOSTRA SEMI-INDEFORMADA DE BOA QUALIDADE. FORMULAÇÃO HIPERBOLICA.





Fig. 5.8 - ENSAIOS DE ADENSAMENTO . CURVAS 8 VS \overline{Uv}_c - PARA AMOSTRA SEMI-INDEFORMADAS DE BOA QUALIDADE.

CONCLUSÕES E SUGESTÕES PARA PESQUISAS

CAPÍTULO 6

.

6 - CONCLUSÕES E SUGESTÕES PARA PESQUISAS

6.1 - INTRODUÇÃO

No presente trabalho foram apresentadas todas as informações referentes à pesquisa das caracteristicas geotécnicas de uma argila orgânica mole do Recife.

Todas as conclusões obtidas foram expostas e discutidas detalhadamente no texto anterior. As mais relevantes serão detalhadas a seguir, e outras sugestões serão dadas para novas pesquisas.

6.2 - CONCLUSÕES

- 6.2.1 O depósito em estudo apresenta um baixo grau de intemperização química, tratando-se de uma mistura de tipos de argilas.
- 6.2.2 Há um elevado teor salino e uma grande porcentagem de sa turação com sódio em todas as camadas, o que revela tra tar-se este de um depósito salínico sódio de origem flu vio-marinha.
- 6.2.3 Ao se construir a curva e versus logovc dos ensaios de adensamento, verificou-se que o ponto de menor raio de curvatura fica mais facilmente determinado utilizando-

-se a deformação final do adensamento primário (d_{100}) . Os valores da pressão de pré-adensamento $\overline{\sigma}_{VM}$ obtidos uti lizando-se d₁₀₀ é da ordem de 8% a 25% em relação ao d<u>e</u> terminado ao se utilizar s deformação final (df obtida entre 24 e 48 horas), o que mostra que tanto um método quanto o outro são igualmente aceitáveis.

- 6.2.4 Nos ensaios de adensamento realizados em corpos-de-prova de amostras semi-indeformadas de boa qualidade com r<u>e</u> lação $\Delta \bar{\sigma} vc/\bar{\sigma} vc = 1$, verificou-se que nas pressões 0,05 kgf/cm² (inicial), 1,60 kgf/cm² (próximo a $\bar{\sigma} vm$) e também algumas vezes na pressão de 0,10 kgf/cm², as curvas deformação versus log tempo não apresentaram a forma clá<u>s</u> sica da teoria de Terzaghi. Quando se aplicava increme<u>n</u> tos de cargas com relação $\Delta \bar{\sigma} vc/\bar{\sigma} vc < 1$, eram obtidas cu<u>r</u> vas que também discordavam da teoria.
- 6.2.5 Ficou evidenciada a existência de um certo grau de pré--adensamento em toda a camada de argila que decresce com a profundidade. Há um efeito de ressecamento que se faz acentuar até a profundidade de 12m e observa-se o efeito do tempo (adensamento secundário) devido ao peso próprio em toda a camada.
- 6.2.6 O efeito do amolgamento do corpo-de-prova na curva e ver sus logo_{vc} confirmou o que é descrito na literatura. Foi confirmado também o amolgamento na parte superior da amostra.

- 6.2.7 O amolgamento no corpo-de-prova provoca um aumento dos valores de C_V na região de recompressão e um decréscimo na região de compressão virgem. O valor máximo obtido é bem menor do que nos corpos-de-prova semi-indeformados de boa qualidade. Assim, para se definir adequadamente os valores de C_V, são necessários corpos-de-prova de amostras semi-indeformadas de boa qualidade.
- 6.2:8 A faixa de profundidade de 6,00 a 15,00m é cercade duas vezes mais compressível que a faixa de 16-24m.
- 6.2.9 As características de compressibilidade do depósito se enquadra em duas faixas de profundidade de 6,00 a 15,00m e de 16-24m.
- 6.2.10 Na estimativa da resistência não drenada a partir da pressão de pré-adensamento $\overline{\sigma}_{VM}$ através da relação Su = 0,22 $\overline{\sigma}_{VM}$ (sugerida por Mesri, 1975) para o solo em estudo, foi observada boa concordância com os resultados de palheta, sendo utilizados valores médios e mínimos de $\overline{\sigma}_{VM}$ das amostras semi-indeformadas de boa qualidade.
- 6.2.11 A relação Ei/Pa versus $\overline{\sigma}_3$ = Koovc/Pa para ensaios de adensamento em um gráfico duplamente logarítimico forne ce retas paralelas para todas as profundidades.
- 6.2.12 Na formulação hiperbólica para o ajustamento das curvas e ou ε_v versus log $\overline{\sigma}vc$ quando comparados com as cur-

vas experimentais, observa-se que não há boa concordâ<u>n</u> cia para as primeiras cargas (0,05; 0,10 e algumas vezes 0,20 kgf/cm²). Para as demais cargas no trecho de recompressão, as concordâncias foram muito boas, apresentando uma diferença máxima nos valores da pressão aplicada da ordem de 25%. No trecho de compressão primária, também foi obtida uma boa aproximação, sendo a diferença máxima nos valores das pressões aplicadas da ordem de 16%.

6.3 - SUGESTÕES PARA PESQUISAS

- 6.3.1 Realização de ensaios de adensamento nas profundidades de 24-30m, com relação (Δσνς/σνς) bem menor que um nas proximidades de σνm, para melhor conhecimento de σνm e da relação OCR. O tempo de aplicação destes pequenos in crementos sendo apenas o suficiente para ocorrerorecal que devido ao adensamento primário.
- 6.3.2 Realização de ensaios para o conhecimento do valor de Ca e de sua variação com o tempo ao longo da profundidade do depósito de argila.
- 6.3.3 Estudar com detalhes a influência das dimensões dos cor pos-de-prova nos resultados dos ensalos.
- 6.3.4 Realização de ensaios de adensamento com drenagem radial.

- 6.3.5 Realização de ensaios triaxiais que permitam uma melhor caracterização da resistência não drenada do perfil pelos métodos SHANSEP e USALS e comparação dos resultados aí obtidos com aqueles obtidos pela relação Su=0,22 ovm.
- 6.3.6 Estudar os parâmetros do solo para a formulação hiperb<u>ó</u> lica nos resultados dos ensaios triaxiais.

LISTA DE SÍMBOLOS

.

179

LISTA DE SÍMBOLOS

Notas	Uma barra sobre o símbolo de pressão indica pressão efetiva.	S
	O prefixo ∆ indica uma variação	
	O sufixo f indica condições finais ou de rutura	
a	Parâmetro hiperbólico	
a_V	Coeficiente de compressibilidade	
А	Área da secção longitudinal do corpo de prova	
AV ·	Adensamento vertical	
A.V.P.	Adensamento vertical em que se pesquisa a pressão de pré-adensamento	9
A.V.R.	Adensamento vertical em que se pesquisa a razão de recompressão ou indice de recompressão	9
AV.10-15	Adensamento vertical nº 10 próximo a profundidade de 15m.	0
b	Parâmetro hiperbólico	
В	Base da sapata	
С	Teor de carbono	
c, c	Coesão	
C _C	Indice de compressão virgem	
Cr	Índice de recompressão	
CR	Razão de compressão virgem = $C_C/(1+e_O)$	
CS	Indice de expansão ou inchamento	
CV	Coeficiente de adensamento vertical	
Cα	· Coeficiente de compressão secundária	

- Linha do estado crítico ("CRITICAL-STATE LINE") CSL - Deformação total para um incremento de carga df - Deformação devido ao adensamento primário para um d100 incremento de carga - Diâmetro das lâminas da palheta ("VANE") D - Diâmetros dos corpos-de-prova dos ensaios D - Módulo Oedométrico D - Diâmetro de sapata circular D - Diâmetro externo do tubo "Shelby" De - Diâmetro interno do tubo "Shelby" Di - Diâmetro interno da ponta cortante do tubo"Shelby" Dp - Índice de vazios e - Base do logarítimo natural е - Índice de vazios médio e inicial, respectivamente em, eo $e_{\overline{\sigma}vo}, e_{\overline{\sigma}vm}$ - Índice de vazios correspondente à $\overline{\sigma}vo$ e à $\overline{\sigma}$ vm - Variação do Índice de vazios devido a $\Delta \overline{\sigma}_{VC}$ Δe - Módulo tangente indicial (parâmetro hiperbólico) Ei - Módulo numérico de descarregamento e recarregameno Err F.S. - Furo de sondagem - Densidade real dos grãos G - Parâmetro que depende do tipo de material para arh gila Schmidt sugere $h = 1, 2 \operatorname{sen}\overline{\phi}$ - Altura inicial da camada do solo (i) Ηi - Distância máxima de drenagem na direção vertical Η - Altura das lâminas das palhetas ("VANE") Η - Média das semi-espessuras, inicial e final, do cor Hd po-de-prova, para um incremento de carga. - Recalque devido à compressão secundária ∆H_{sec} - Recalque medido no campo em um determinado tempo t ∆HŁ

Ia	- Coeficiente de área (amostrador)
Ii	- Abertura interna relativa (Amostrador)
ĨL	- Índice de liquidez
IP	- Índice de plasticidade
К	- Valor do E _i para $\overline{\sigma}_3$ igual a pressão atmosférica
Ki	- Relação molecular SiO ₂ /Al ₂ O ₃
К _О	- Coeficiente de empuxo no repouso do solo normalme <u>n</u> te adensado.
Кор	- Coeficiente de empuxo no repouso do solo pré-aden- sado.
Kο ^Δ	- Coeficiente de incremento de pressão lateral das terras durante o descarregamento
Kr	- Relação molecular SiO ₂ /Fe ₂ O ₃ + Al ₂ O ₃
Kur	- Módulo de descarregamento e recarregamento
Kv	- Coeficiente de permeabilidade da direção vertical
L	- Comprimento da sapata
LL	- Limite de liquidez
LP	- Limite de plasticidade
М	- (6 sen $\overline{\phi}$)/(3 - sen $\overline{\phi}$) = declividade da linha de rutura no diagrama q-p
$m_{\mathbf{V}}$	- Coeficiente de compressibilidade volumétrica
n	- Expoente que exprime a variação de E $_{i}$ com $\overline{\sigma}_{vc}$
N.A.	- Nivel d'água
N.T.	- Nivel do terreno
OCR	- Razão de pré-consolidação ("over-consolidation ratio")
	$OCR = \overline{\sigma}_{VM} / \overline{\sigma}_{VC}$ ou $\overline{\sigma}_{VM} / \overline{\sigma}_{VO}$
Р	$- \mathbf{p} = (\sigma_v + \sigma_h)/2 \text{ou} (\sigma_1 + \sigma_3)/2$
P	$-\overline{P} = (\overline{\sigma}_v + \overline{\sigma}_h)/2$ ou $(\overline{\sigma}_1 + \overline{\sigma}_3)/2$

Pa	- Pressão atmosférica
đ	$-(\sigma_v - \sigma_h)/2$ ou $(\sigma_1 - \sigma_3)/2$
r	- Coeficiente de correlação
r	- Relação de adensamento primário (d ₁₀₀ /d _f)
R _f	- Parâmetro hiperbólico $R_f = (\sigma_1 - \sigma_3)_f / (\sigma_1 - \sigma_3)_{llt}$
RR	- Razão de recompressão = $C_r/(1+e_0)$
S	- Desvio padrão
S	- Sensibilidade
SR	- Razão de expansão ou inchamento = C _S /(1+ 2 0)
Su	- Resistência não-drenada
Su (USALS)	- Resistência não-drenada obtida pelo Método"Undrained
	Strength at Large Strains USALS"
t	- Tempo
tp	- Tempo requerido para ocorrer o adensamento primário
tsec	- Tempo em que se deseja estimaro recalque secundário (t _{sec} > tp)
t50, t90	- Tempo para ocorrer 50% e 90% do adensamento, respec- tivamente
т	- Fator tempo
T.T.E.	- Trajetória de tensão efetiva
т.т.т.	- Trajetória de tensão total
Ui	- Excesso de pressão na água dos poros em um determi- nado ponto, no instante inicial.
W	- Umidade natural
Z,	- Profundidade
^γ at	- Peso específico do material do aterro
Ŷt	- Peso específico natural (total)
Υ _W	- Peso específico da água
£	- Deformação linear

.

.

εV	- Deformação vertical ou deformação volumétrica específica
Λο	- Parâmetro de poro pressão do estado-crítico
μ	- Coeficiente de Poisson
ц	- Fator de correção aplicado a resistência não drena- da obtida em ensaios de palheta de campo Bjerrum (1973).
^p c, ^p oed	- Recalque do adensamento primário
ρcf	- Recalque por adensamento primário levando em consi- deração o efeito tri-dimensional do carregamento
°i	- Recalque inicial
ρs	- Recalque devido a compressão secundária
^ρ u	- Recalque devido a uma carga unitária de l k _g f/cm ²
ρ _{σγ}	- Recalque por adensamento primário levando em consideração o efeito tri-dimensional do carregamento para uma carga σ_V .
σ _{OCT}	- Tensão normal octaédrica
\mathfrak{a}^Λ	- Pressão vertical
avc	- Pressão vertical de consolidação
σvce	- Pressão vertical de consolidação na qual a curva ex perimental de compressão no trecho - virgem deixade ser retilinea e passa a curvar-se.
^d vcm	- Pressão vertical de consolidação média
σ _{vm}	- Pressão de pré-adensamento
$\overline{\sigma}_{VM}(Q)$	- Pressão de quase-pré-adensamento
$\overline{\sigma}_{VO}; \sigma_{VO}^{i}$	- Pressão vertical efetiva da terras
σl	- Tensão principal maior
σ ₂	- Tensão principal intermediária
σ ₃ , σ' _{VO}	- Tensão principal menor
φ, φ	- Ângulo de atrito interno

183

.

SIGLAS DE ENSAIOS

- AV Adensamento Vertical
- CD Ensaio triaxial consolidado drenado
- CIU Ensaio triaxial adensado isotropicamente, compressão axial não drenada sem medidas de pressões neutras.
- CKOU Ensaio triaxial adensado anisotropicamente e em condições Ko, compressão axial não drenada sem medidas de pressões neutras
- CS Ensaio de compressão simples
- DSS Ensaio de cisalhamento direto
- UU Ensaio triaxial não adensado, compressão axial não drenada.
- OBS: O símbolo (-) acima da sigla do ensaio indica medida de pressão neutra.

REFERÊNCIAS BIBLIOGRÁFICAS

.

.

REFERÊNCIAS BIBLIOGRÁFICAS

- 1 AMORIM JÚNIOR, Washington M. <u>Contribuição ao estudo as argi</u> <u>las orgânicas de Pernambuco</u>. Rio de Janeiro, COPPE/UFRJ, 1976. 101 p. Tese de mestrado.
- 2 ATKINSON, J.H. & BRANSBY, P.L. <u>The mechanics of soils</u>. Lon don, McGraw-Hill, 1978. p. 329-36.
- 3 BISHOP, A.W. Test requirements for meauring the coefficient of earth pressure at rest. In: CONFERENCE ON EARTH PRESSU RE PROBLEMS. <u>Proceedings</u>. Brussels, 1958. v.l, p. 2-14. Discussion, v.3, p. 36-9.
- 4 BISHOP, A.W. & AL-DHAHIR, Z.A. Some comparisons between <u>la</u> <u>boratory tests</u>, in <u>situ tests</u> and <u>full scale performance</u>, <u>with special reference to permeability and coefficient of</u> <u>consolidation</u>. London, British Geotechnical Society,1969. p. 251-64. Conference on In Situ Investigations in Soil and Rocks.
- 5 BJERRUM, L. Embankments on soft ground. In: ASCE SPECIALTY CONFERENCE ON PERFORMANCE OF EARTH AND EARTH SUPPORTED STRUCTURES. <u>Proceedings</u>. West Laffayette, Purdue Univer sity, 1972. v.2, p. 1-54.
- 6 _____. Engineering geology of norwegian normaly consolidated marine clays as related to settlements of buildings. <u>Geotechnique</u>, London, <u>17</u>(2):81-118, 1967.
- 7 _____. Geotechnical properties of Norwegian marine clays. <u>Geotechnique</u>, London, <u>4</u>:49-69, 1954.

- 8 BJERRUM, L. Problems of soil mechanics and construction on soft clays and structurally unstable soils (collapsible, expansive and others). In: INTERNATIONAL CONFERENCE ON SOIL MECHANICS AND FOUNDATION ENGINEERING. 8., Moscow, 1973. <u>Proceedings</u>. Moscow, 1973. v.3, p. 111-60. State of the Art Report, Session 4.
- 9 BOGOSSIAN, F. & LIMA, S.A. Sobre os limites de consistência das argilas orgânicas. In: CONGRESSO BRASILEIRO DE ME CÂNICA DOS SOLOS. 5., <u>Anais</u>. São Paulo, 1974, v.2. p. 293-9.
- 10 BOLT, G.H. Physico-chemical analysis of the compressibility of pure clays. Geotechnique, London, 6:86, 1956.
- 11 BROOKER, E.W. & IRELAND, H.O. Earth pressures at rest rela ted to stress history. <u>Canadian Geotechnique Journal</u>, Toronto, <u>2</u>(1/15) 1965.
- 12 CARVALHO, João Batista A. de. <u>Algumas propriedades físico-</u> -<u>químicas e de engenharia de uma argila orgânica do Reci</u> <u>fe</u>. Campina Grande, UFPB, 1975. 134 p. Tese de Mestrado.
- 13 CHRISTIAN, J.T.; BOEHMER, J.W.; MARTIN, P.P. Consolidation of a layer under a strip load. <u>Journal of the Soil Me-</u> <u>chanics and Foundations Division</u>, New York, <u>98</u> (SM7):693-707, 1972.
- 14 CLOUGH, G.W. & DUNCAN, J.M. <u>Finite element analysis of Port</u> <u>Allen and Old River Locks</u>. Berkeley, University of Cal<u>i</u> fornia. Office of Research Services, 1969. (Report n.TE 69-13).
- 15 COSTA, Ângelo José. <u>O subsolo do Recife</u>. Recife, Instituto Tecnológico do Estado de Pernambuco, 1960 (Publ. 6). Separata do <u>Boletim Técnico da Secretaria de Viação e</u> Obras, Recife, 58/61, 1960.

- 16 COUMOULOS, D.G. & KORYALOS, T.P. <u>Correlation of constrai-</u> <u>ned modulus with effective overburden pressure for set-</u> <u>tlement computations on soft clays</u>. Bangkok, July, 1977. International Symposium on soft clays.
- 17 COUTINHO, Roberto Q. <u>Características de adensamento</u> <u>com</u> <u>drenagem radial em argila mole da Baixada Fluminense</u>. Rio de Janeiro, COPPE/UFRJ, 1976. Tese de Mestrado.
- 18 COUTINHO, Roberto Q. & LACERDA, W.A. <u>Características</u> <u>de</u> <u>adensamento com drenagem radial e vertical da argila cin</u> <u>za do Rio de Janeiro</u>. Rio de Janeiro, IPR/DNER, 1976. Relatório de pesquisas.
- 19 DAVIS, E.H. & POULOS, H.G. The use of elastic theory of settlement prediction under three-dimensional conditions. Geotechnique, London <u>18</u>:67-91, 1968.
- 20 DUARTE, A.E. <u>Características de compressão confinada</u> <u>da</u> <u>argila mole do Rio Sarapuí, Km 7,5 da Rodovia Rio-Petró</u> <u>polis</u>. Rio de Janeiro, PUC/RJ, 1977. Tese de mestrado.
- 21 DUNCAN, J.M. & CHANG, C.Y. Nonlinear analysis of stress and strain in soils. <u>Journal of the Soil Mechanics and</u> <u>Foundations Division</u>, New York, 96 (SM5):1629-51, 1970.
- 22 EMBRAPA. <u>Manual de métodos de análise de solo</u>. Rio de J<u>a</u> neiro, SNLCS, 1979.
- 23 ESTADOS UNIDOS. <u>Soil</u> conservation service. <u>Soil</u> <u>survej</u> <u>statt.</u> <u>Soil</u> <u>classification</u>; <u>a</u> <u>comprehensive</u> <u>system</u>. <u>7.</u>, <u>approximation</u>. Washington, D.C., USDA, 1972.
- 24 EYSINGA, F.W.B. Van. G<u>eological time table</u>. 3ed. Amster dam, Elsevier, 1975.

- 25 HANSEN, J.B. Discussion "hyperbolic stress-strain response, cohesive soils". Journal of the Soil Mechanics and Foundations Division, New York, <u>89</u>(SM4):241-2, 1963.
- 26 HENDRON, A.J. The behaviour of sand in one dimensional com pression. Illinois, University of Illinois, 1963. Tese Ph.D.
- 27 HOLTZ, R.D. SI units in Geotechnical engineering. <u>Geotechnical</u> call Testing Journal, 3(2): 73-9, June, 1980.
- 28 HVORSLEV, M.J. <u>Subsurface exploration</u> and <u>sampling of soils</u> for civil engineering purposes. Vicksburg, Mississipi, 1948. Waterway Experiment Station.
- 29 JANBU, N. The resistance concep applied to deformations of soils. In: INTERNATIONAL CONFERENCE ON SOIL MECHANICS AND FOUNDATIONS ENGINEERING, 7., México, 1969. <u>Proce</u>edings. México, 1969. v.1, p. 191-6.
- 30 JOHNSON, S.J. Foundation precompression with vertical sand drains. Journal of the Soil Mechanics and Foudations di vision, New York, 96(SMI): 145-75, 1970b.
- 31 _____. Precompression for improving foundation soils. Journal of the Soil Mechanics and Foundations Division, New York, 96(SMI): 111-44, 1970a.
 - 32 KONDNER, R.L. Hyperbolic stress-strain response: cohesive soils. Journal of the Soil Mechanics and Foundations Division, New York, 89(SMI):115-43, 1963.
- 33 LADD, Charles C. <u>Estimating settlements of structures sup</u> <u>ported on cohesive soils</u>. Massachusetts, ASCE, 1973. (Foundations and Soil Mechanics).

- 34 LADD, Charles C. <u>Strength parameters and stress-strain be-</u> <u>haviour of satured clays</u>. Massachusetts, MIT, 1971. (Soils Publication 278) MIT Research Report, R 17-23.
- 35 LADD, Charles C. & FOOTT, R. New design procedure for stability of soft clays. <u>Journal of Geotechnical Engine-</u> ering Division, New York, 100 (GT7): 763-85, 1974.
- 36 LAMBE, T.W. Soil testing for engineers. New York, J.Wiley, 1951. 165 p.
- 37 _____. Stress path method. Journal of the Soil Mechanics and Foundations Division, New York, 93(SM6):309-31, 1967.
- 38 LAMBE, T.W. & WRITMAN, R.U. <u>Soil Mechanics</u>. New York, J. Wiley, 1969. 553 p.
- 39 LA ROCHELLE, P.; TRAK, B:; TAVENAS, F.; ROY, M. Failure of a test embankment on a sensitive Champlain clay deposit. Canadian Geotechnical Journal, Toronto, 11:142-64, 1974.
- 40 LAVERDIÈRE, M. <u>Contribution au calcul de stabilité de fon-</u> <u>dations de remblais</u>. Quebec, Département de Génie Civil, Université Laval, 1975. Tese de mestrado.
- 41 LEONARDS, G.A. Foundations engineering. New York, McGraw--Hill, 1962.
- 42 LEONARDS, G.A. & ALTSCHAEFFE, A. Compressibility of clay. In: SPECIALTY CONFEPENCE ON THE DESIGN OF FOUNDATIONS FOR CONTROL OF SETTLEMENT. <u>Proceedings</u>. Evanston, ASCE, 1964. p. 163-85.
- 43 LEONARDS, G.A. & GIRAULT. P. A study of the one-dimensio nal consolidation test. In: INTERNACIONAL CONFERENCE ON SOIL MECHANICS AND FOUNDATIONS. 5., Paris, 1961. <u>Procee</u> <u>dings</u>. Paris, 1961. v.l, p. 213-8.

- 44 LINS, Amaro H.P. <u>Ensaios triaxiais de compressão e exten</u> <u>são na argila cinza do Rio de Janeiro em Botafogo</u>. Rio de Janeiro, COPPE/UFRJ, 1980. Tese de mestrado.
- 45 LOWE, J. III; JONAS, E & OBRICIAN, V. Controlled gradient consolidation test. Journal of the Soil Mechanics and Foundations Division, New York, 95(SM1): 77-97, 1969.
- 46 MAYNE, P.W. Cam-clay predictions of undrained strength. <u>Jour-</u> <u>nal of the Geotechnical Engineering Division</u>, New York, 106 (GT11): 1218-42, 1980.
- 47 _____. Discussion of normalized deformation parameters for kaolin. <u>Geotechnical Testing Journal</u>,2(2):118-21, June, 1979.
- 48 MAYNE, P.W. & SWANSON, P.G. The critical-state pore pressu re parameter from consolidated-undrained sheart tests. In: SYMPOSIUM ON SHEAR STRENGTH OF SOIL. June, 1980. Pro ceedings. s.l. ASTM, 1980.
- 49 MESRI, G. Discussion on new design procedure for stability of soft clays. <u>Journal of the Geotechnical Engineering</u> <u>Division</u>. New York, <u>101</u> (GT4): 409-12, 1975.
- 50 MESRI, G. & GODLEWSKI, P.M. Time and stress-compressibility interrelationship. <u>Journal of Geotechnical Enginee</u> ring Division, New York, (GT5):417-30, 1977.
- 51 MITCHELL, J.K. <u>Fundamentals of soil behaviour</u>. New York, J. Wiley, 1976.
- 52 NAVFAC DM-7. <u>Soil mechanics</u>; <u>foundations</u> and <u>earth</u> <u>struc-</u> <u>tures</u>; design manual. Washington, Department of the Navy, Naval, Facilities Engineering Command, 1971.

- 53 OLIVEIRA, Eusébio P. Geognose do solo brasileiro. <u>Rochas</u> Petrolíferas do Brasil, Rio de Janeiro, (1), 1920.
- 54 OLIVEIRA, Waldemar de. <u>Geologia da planície do Recife, con-</u> <u>tribuição ao seu estudo</u>. Recife, Oficinas Gráficas do Jornal do Comércio, 1942. Tese de concurso.
- 55 ORTIGÃO, José A.R. <u>Aterro</u> <u>experimental</u> <u>levado à ruptura</u> <u>sobre argila cinza do Rio de Janeiro</u>. Rio de Janeiro, COPPE/UFRJ, 1980. Tese de doutorado.
- 56 ORTIGÃO, José A.R. & LACERDA, W. <u>Propriedades geotécnicas</u> <u>da argila cinza do Rio de Janeiro</u>. Rio de Janeiro, IPR/ DNER, 1979. Relatório de Adensamento da Pesquisa em Aterros sobre Solos Compressíveis.
- 57 PENDER, M.J. A model for the behaviour of over Consolidated soil. Geotechnique, London, 28(1): 1-25, Mar, 1978.
- 58 ROWE, P.W. The influence of geological features of clay deposits on the design and performance of sand drains. In: INSTITUTION OF CIVIL ENGINEERS. <u>Proceedings</u>. s.l. 1968. Paper 7058-S, Suplementary volume.
- 59 SANDRONI, S.S.; RUSSO NETO, L.; CARVALHO, L. <u>Aterro ins-</u> <u>trumentado a recalques em depósito turfoso</u>. Trabalho apresentado no 10º International Congress on Soil Mech<u>a</u> nics and Foundation Engineering, 1981. Ainda não publ<u>i</u> cado.
- 60 SAYÃO, Alberto S.F.J. <u>Ensaios de laboratório na argila</u> <u>mole da escavação experimental de Sarapuí</u>. Rio de Janeiro, PUC, 1981. Tese de mestrado.
- 61 SCHIFFMAN, R.L.; CHEN, A. T-F; JORDAN, J.C. An analysis of consolidation theories. <u>Journal of the Soil Mecha-</u><u>nics and Foundations Division</u>, New York, <u>95</u>(SM1):285-312, 1969.

- 62 SCHIFFMAN, R.L.; LADD, C.C.; CHEN, A.T-F. The secondary consolidation of clay. In: INTERNATIONAL UNION OF THEO -RETICAL AND APPLIED MECHANICS, RHEOLOGY AND SOIL MECHA -NICS. Symposium. Grenoble, 1964.
- 63 SCHMERTMANN, J.H. The undisturbed consolidation behaviour of clay. New York, ASCE, 1955. (Paper n. 2775).
- 64 SCHMIDT, B. Lateral stresses in uniaxial strain. <u>Danish Geo</u> technical Institute <u>Bulletin</u>,(23): 5-12.
- 65 SCHOFIELD, A.N. & WROTH, C.P. <u>Critical-State soil mechanics</u>. London, McGraw-Hill, 1968. p. 134-206.
- 66 SHEERAN, D.E.; SETHI, A.J.; PARE, J.J.; DASCAL, O. Peculiar swelling behaviour during long term compression of NBR sensivice clays. In: CANADIAN GEOTECHNICAL CONFERENCE ON THE BEHAVIOUR OF SOFT SOILS. 32., Session 2, Quebec, 1979.
- 67 SKEMPTON, Q.W. & BJERRUM, L. A contribuition to the settlements analysis of foundations on clay. <u>Geotechnique</u>, Lon don, 7 (4): 168-78, 1957.
- 68 SOARES, Valdês Borges. <u>Propriedades de resistência de uma</u> argila orgânica do <u>Recife</u>. Campina Grande, UFPB, 1975.
 64p. Tese de mestrado.
- 69 SOUZA PINTO, C. Ensaios de laboratório: finalidades, limita ções, quantidade vs qualidade, avaliação crítica. In: SIM PÓSIO SOBRE PROSPECÇÃO DO SUB-SOLO. 1., Recife, ABMS-Núcleo NE, 1977. p. 171-234.
- 70 SUDENE & DEPARTAMENTO DE SANEAMENTO DO ESTADO DE PERNAMBUCO. <u>Planejamento do sistema de abastecimento d'água da área</u> <u>metropolitana do Recife.</u> Recife, SUDENE. 1968. 307 p.
- 71 TEIXEIRA, Dilson C.L. <u>Características geotécnicas dos de-</u> <u>pósitos de argila mole do Recife à influência da maté-</u> <u>ria orgânica.</u> Rio de Janeiro, COPPE/UFRJ, 1972. Tese de mestrado.
- 72 TERZAGHI, K. & PECK, R.B. <u>Soil mechanics in engineering</u> practice. 2ed. New York, J. Wiley, 1967. 729 p.
- 73 TRAK, B. <u>Contribution à l'étude de la stabilité à court</u> <u>terme des remblais sur fondations</u> <u>argileuses</u>. Quebec, Département de Génie Civil, Université Laval, 1974. <u>Te</u> se de mestrado.
- 74 <u>De la stabilité des remblais sur sols mous</u>. Quebec, Departement de Génie Civil, Université Laval, 1980. T<u>e</u> se de doutorado.
- 75 TRAK, B.; LA ROCHELLE, P.; TAVENAS, F.; LEROUEIL, S.: ROY,
 M. A new approach to the stability analysis of embankments on sensitive clays. <u>Canadian Geotechnical Jour-</u> <u>nal</u>, Toronto 17: 526-44, 1980.
- 76 VARGAS, M. <u>Introdução à mecânica</u> <u>dos solos</u>. São Paulo , McGraw-Hill do Brasil, USP, 1977.
- 77 WALKLEY, A. <u>An examination of the degtjareff method</u> for <u>determining soil organic matter</u>, and a proposed modifi-<u>cation of the cromic acid titration</u> method. Rothamsted Experimental Station, 1933.
- 78 WEBER. W.G. In situ permeabilities for determining rates of consolidation. <u>Highway Research Record</u>, Washington, (243):49-61, 1968. Symposium on Soil Properties from In Situ Measurements.

79 - WISSA, A.E.Z.; CHRISTIAN, J.T.; DAVIS, E.H.; HEIDERG. S. Consolidation at constant rate of strain. <u>Journal of</u> <u>Soil Mechanics and Foundations Division</u>, New York, <u>97</u> (SM10):1392-413, 1971.

80 - WONG, Kai S. & DUNCAN, J.M. <u>Hyperbolic stress-strain pa-</u> <u>rameters for nonlinear finite element analysis of stres</u> <u>ses and movements in soil masses</u>; A report of investig<u>a</u> tion. Berkeley, California College of Engineering, Office of Research Services, 1974. (Report n. TE-74-3).

ÁPÊNDICE - A

ESTIMATIVA DE RECALQUE PARA SAPATAS ISOLADAS

ESTIMATIVA DE RECALQUE PARA SAPATAS ISOLADAS

O recalque por adensamento primário, resultante da aplicação rápida de uma carga de dimensões finitas, para o depósito de argila saturada em estudo foi aqui estimado para um caso geral, considerando-se os trechos de recompressão e compressão virgem, através da relação:

 $\rho_{\mathbf{C}} = \sum_{i=1}^{7} \frac{\mathrm{Hi}}{1+e_{\sigma_{i}}} \operatorname{Cr} \log \frac{\overline{\sigma} \operatorname{vmi} + \mathrm{Hi}}{\overline{\sigma} \operatorname{voi}} \operatorname{C_{\mathbf{C}}} \log \frac{\overline{\sigma} \operatorname{voi} + A\overline{\sigma} \operatorname{vci}}{\overline{\sigma} \operatorname{vmi}} (A-1)$

i - Índice da sub camada considerada

O depósito de argila saturada foi subdividido em sete camadas para esta análise. Isto porque há semelhança entre os parâmetros de compressibilidade apresentados e há variação das pressões das terras e de pré-adensamento, procurando-se ob ter valores médios nessas sub-camadas. A Tabela (A-1) apresenta os valores utilizados.

As sapatas isoladas tiveram as suas dimensões arbi tradas, procurando-se atender aos casos práticos mais comuns na área do grande Recife (como também à grandes sapatas). As bases das sapatas retangulares (B) tiveram as seguintes dimensões: 1,50; 2,00; 2,50; 3,00; 3,50 e 4,00 metros, tendo uma r<u>e</u> lação entre o comprimento e a base (L/B) variando de 1;1,5;2,0 e 4. Enquanto que as sapatas circulares tiveram os seus diâmetros com as seguintes dimensões: 1,00; 1,50; 2,00; 4,00 e 6 metros.

As cargas aplicadas na cota de fundação (-2,00 metros) devidas à super estrutura, variam de 0,2; 0,4; 0,6;0,8; 1,0; 1,2; 1,4; 1,6; 1,8; 2,0; 3,0 kgf/cm². Procurando abran ger um grande número de estrutura da região.

A distribuição de pressões sobre placas retangulares carregadas uniformemente a uma profundidade (Z) foi realizada: utilizando-se os resultados da integração da equação de Boussinesg por Newmark, através da expressão abaixo (A-2), que dá o acréscimo de pressão em um ponto genérico na vertical de um vértice de placa retangular.

Para as sapatas circulares utilizou-se a expressão (A-3) deduzida por Love (1929).

$$\Delta \overline{\sigma}_{VC} = \frac{\overline{\sigma}_{VC}}{4 \, \text{i}} \left[\frac{2 \text{mn} \, (\text{m}^2 + n^2 + 1)}{\text{m}^2 + n^2 + \text{mn} + 1} \times \frac{\text{m}^2 + n^2 + 2}{\text{m}^2 + n^2 + 1} \right] + \arctan \left[\frac{2 \text{mn} \, \sqrt{\text{m}^2 + n^2 + 1}}{\text{m}^2 + n^2 - \text{mn} + 1} \right]$$
(A-2)

$$\Delta \overline{\sigma}_{VC} = \overline{\sigma}_{VC} \left[1 - \left(\frac{1}{1 + \left(\frac{1}{1 + \left(\frac{1}{R/Z} \right)^2} \right)} \right]^{3/2}$$
(A-3)

onde: $m = \frac{B}{Z}$ $n = \frac{L}{Z}$

Os recalques calculados pela expressão (A-1) são unidimensionais, para levar em consideração o efeito tri-dimensional do carregamento. SKEMPTON-BJERRUM (1957) desenvolveu um método semi-empírico dado pela expressão.

 $\rho_{cf} = \mu \rho_{oed}$

O fator corretivo " μ " explica o fato de que a atu<u>a</u> ção de $\Delta \overline{\sigma} vc$ durante o adensamento é diferente da aplicação de $\Delta \overline{\sigma} vc$. O valor de μ para o solo em estudo variou de 0,85 a 0,9, utilizado o parâmetro de poro pressão A dos resultados de Amorim (1975).

O procedimento adotado aqui na estimativa do recalque por adensamento primário bem como o fator corretivo do efeito tri-dimensional são recomendados por Ladd (1973).

As figuras (A-1, A-2 e A-3) apresentam os resulta dos dos recalques nos centros das sapatas, onde observa-se que há uma proporcionalidade entre o recalque para uma carga unitá ria e a base da sapata retangular (B). Há também uma proporcio nalidade entre a relação recalque para uma pressão qualquer e o recalque para uma pressão unitária de 1 kgf/cm² com a pressão aplicada.

Para a estimativa do recalque utilizando as figuras (A-1, A-2 e A-3), recomenda-se o seguinte procedimento:

 a) Para sapatas retangulares com a dimensão da base
 (B) e a relação comprimento/Base (L/B) e para sa patas circulares de diametro D, determinam-se os recalques para uma carga unitária de 1 kgf/cm²

das figuras (A-1) e (A-2), respectivamente.

b) Com a pressão aplicada na cota de fundação σ_y , determina-se a relação $\rho_{\sigma_v}/\rho_{\mu}$ da figura (A-3) e, através desta relação, o recalque para a pressão $\overline{\sigma}_v$, tanto para sapatas retangulares como para circulares.

Os recalques acima referidos são por adensamento pr<u>i</u> mário no depósito de argila estudado, que abrange as profundidades de 6 a 24 metros, utilizando-se os parâmetros e a metod<u>o</u> logia acima descritos. Entretanto, nenhuma comprovação experimental foi ainda possível de ser realizada.

1.0-2.0-	AREA	PROFUNDIDA- DE (m)	ESPESSURA DA SUB-CAMADA (cm)	ÍN DICE DE VAZIOS INICIAL (e.)	(NDICE DE VAZIOS COR- RESPONDENTE A Üvm (色読vm)	PRESSÃO DAS TERRAS NA PROFUNDIDADE MÉDIA DA SUB- CAMADA Ūv _e (kgf / cm ²)	PRESSÃO MÉDIA DE PRÉ-ADENSA- MENTO (Ũvm) (kgf/cm ²)	ÍNDICE DE RECOMPRES- SÃO MÉDIO DA SUB-CAMADA (Cr)	ÍNDICE DE COMPRESSÃO MÉDIO DA SUB-CAMADA -{ Cc }
		5.7 — 7.0	130	2.39	2.06	0.68	161	0.27	1.95
		7.0 -100	300	1.63	1.42	0.81	1.48	0.18	1.10
		100 -130	300	2.15	1.91	1.00	1.33	0.22	1,39
		13.0 - 16.0	300	2.14	1.85	1.19	1.42	0.30	1.57
		16.0 -14.0	300	1.33	1.16	1.38	1.54	0.09	0.76
		19.0 - 22.0	300	1.25	1.12	1.57	1.66	0.08	0.61
24.0		22.0 - 24.0	200	1.46	1.25	1.73	1.76	0.1.6	0.71

Tab.A.1 - VALORES DE PARÂMETROS DE COMPRESSIBILIDADE, ÍNDICES DE VAZIOS E PRESSÕES UTILIZADOS NA ESTIMATIVA DE RECALQUE



Fig. A.1 — CURVAS DE RECALQUE PARA UMA PRESSÃO UNITÁRIA DE 1 kgf/cr (fu) VERSUS LARGURA DA SAPATA (B) PARA VARIAS RELAÇÕE DE COMPRIMENTO E LARGURA DE SAPATAS (L/B).



Fig. A.2 — CURVAS DE RECALQUE PARA UMA PRESSÃO UNITÁRIA DE 1 kgf / cm² (µ) VERSUS DIA METRO DA SAPATA (D).



Fig. A.3 — RELAÇÃO ENTRE RECALQUE PARA UMA PRESSÃO QUALQUER E RECALQUE PARA UMA PRESSÃO UNITÁRIA DE 1 kgf/cm² VERSUS PRESSÃO APLICADA.

APÊNDICE - B

AFERIÇÕES EM ENSAIOS DE ADENSAMENTO

. .

AFERIÇÕES EM ENSAIOS DE ADENSAMENTO

B - 1 AFERIÇÃO DA RELAÇÃO DE CARREGAMENTO DA PRENSA DE ADEN-SAMENTO

Nos ensaios de adensamento, procurou-se aferir a relação de carregamento entre as cargas aplicadas e as transmitidas para a prensa do tipo BISHOP de fabricação nacional.

O procedimento adotado na aferição constitue-se das seguintes etapas:

- Nivelamento completo da prensa, mesa e plata forma de apoio da célula.
- 2 Fixação lateral do anel dinamométrico de capacidade de 500kgf/cm², de fabricação DIPLING.D. TIEDEMAM MUNCHEN 42, com calibração prévia nas hastes da prensa de adensamento sem causar qual quer tração.
- 3 Ajustamento do anel dinamométrico ao pistão e à plataforma da prensa, para que fiquem na me<u>s</u> ma linha de ação (vertical).
- 4 Após todo o sistema estar em equilíbrio sob o peso próprio, aplicam-se as cargas aferidas ini

cialmente à prensa, obtendo-se as leituras do anel dinamométrico e, através da curva de cal<u>i</u> bração do anel, a carga transmitida ao pistão.

As três prensas apresentaram um mesmo comportamen to havendo pequenas variações entre elas. A figura (B-1) apr<u>e</u> senta uma relação entre as cargas aplicadas e as cargas tran<u>s</u> mitidas, obtendo-se através da regressão linear dos valores ob tidos a seguinte relação:

 $P_{t} = 9,92 P_{a} - 0,16 |r| = 1,00$

P₊ - Peso transmitido ao pistão em kgf

P_a - Peso aplicado a prensa em kgf

|r| - coeficiente de correlação

Embora se tenha encontrado uma relação de carregamento de 9,92:1, foi considerada para a determinação das car gas dos ensaios a relação de 10:1. Concluiu-se, então, que o erro encontrado em cerca de 1%, podendo, para todos os efeitos práticos ser considerado desprezível, pois situa-se dentro dos limites de imprecisão dos pesos utilizados e das perdas por atrito lateral do anel confinante.

B - 2 MEDIDA DE DEFORMAÇÃO DA CÉLULA DE ADENSAMENTO

Na montagem da célula para o ensaio de adensamen -

to, existem espaços vazios entre a prensa e a célula e na própria célula que são reduzidos à medida que as pressões são aplicadas, sendo estas incorporadas na deformação medida do co<u>r</u> po-de-prova pelo deflectômetro, como mostra a figura (B.2).

Procurou-se avaliar estas deformações, assumindo-se que a célula e o disco de aço que substitui o corpo-de- prova são rigidos, e todas as deformações que ocorrem são decorren tes da redução dos vazios existentes. Esta consideração é bastante real, principalmente quando comparada com as deformações do corpo-de-prova do solo (argila orgânica mole).

O procedimento do ensaio adotado constitui-se das seguintes etapas:

- A célula de adensamento é preparada com o mesmo procedimento e cuidados, como se estivesse reali zando-se um ensaio com amostras do solo.
- 2) O corpo-de-prova do solo é substituído por um disco de aço rígido com dimensões muito próximas do corpo-de-prova, tendo 6,90cm de diâmetro,1,99 cm de altura.
- A prensa de adensamento é nivelada e colocada em equilíbrio sob o peso próprio e célula completa
- 4) As cargas são aplicadas à prensa, sendo estas iguais as do ensaio de adensamento, como se o

corpo-de-prova fosse de solo, sendo efetuadas me didas deformações ocorridas.

As três prensas utilizadas na pesquisa apresentaram comportamento similar aos da figura (B-3), tendo uma deformação máxima para a pressão de 12,8 kgf/cm² de 0,50mm em media. ou seja 2,5% da deformação do corpo de prova, apresentando,por tanto, pequena influência na deformação do corpo de prova medi do. Observou-se, também, que as deformações da pressa para cada estágio de carregamento ficaram próximas das deformações ocorridas entre a leitura final do deflectômetro para a pressão anterior e a leitura correspondente à deformação inicial (do)pelo método de Casagrande no gráfico deformação versus logit da pressão subsequente. Assim, considerando-se a leitura inicial de cada estágio como sendo a leitura, correspondente a d as deformações da prensa ja estão sendo corrigidas.



FIG.B.1 - RELAÇÃO DE CARREGAMENTO ENTRE A CARGA TRANSMITIDA AO PISTÃO E A CARGA APLICADA À PRENSA.



- (1)Corpo-de-prova citindrico.
- 2 Anel metálico.
- 3 Pedras porosas.
- Recipiente com água.
- (4) (5) Placa rígida para aplicação de cargas.
- Vigas.
- Tirantes.
- Deflectômetro para medida das deformações de altura do corpo de prova.
- Suporte do deflectométro.
- Mesa de apoio.
- Cargas axiais"Ū" aplicadas por meio de alavancas. (\square)
- (12)Espaço vazios entre as peças.

Fig. B. 2 - ESQUEMA DE MONTAGEM DO ENSAIO DE ADENSAMENTO, E DE VAZIOS DEIXADO ENTRE AS PEÇAS.



Ņ

o