Office de la Recherche Scientifique 3 et Technique Outre-Mer

Société d'équipement de la COTE D'IVOIRE

## ÉTUDE DU BASSIN VERSANT DE LA HAUTE-BAGOÉ

Résultats de la Campagne 1962

par

G. GIRARD Ingénieur Hydrologue de l'ORSTOM

P. TOUCHEBEUF Ingénieur Hydrologue à l'E.D.F.

# ETUDE HYDROLOGIQUE du BASSIN VERSANT de la HAUTE-BAGOE (Cote d'Ivoire)

-=-=-=-

Résultats de la Campagne 1962



Avril 1964

12 MARS 1969

#### SOMMAIRE

				Page
		INTRODUC	CTION	1
1	<b></b> -	DONNEES	GEOGRAPHIQUES	2
2	<del>,</del>	DONNEES	CLIMATOLOGIQUES de l'ANNEE 1962	3
		2 - 1 - 2 - 2 - 2 - 3 - 2 - 4 - 2 - 5 -	Equipement pluviométrique Hauteurs de précipitations annuelles Répartition mensuelle Fortes précipitations journalières Autres facteurs climatiques	3 4 5 5 9
3		BASSINS	VERSANTS EXPERIMENTAUX	11
		3 - 1 - 3 - 2 -	Description sommaire Equipement et observations	11 11
	,		3 - 2 - 1 - Pluviométrie 3 - 2 - 2 - Station hydrométrique du FALADOUA 3 - 2 - 3 - Station hydrométrique du LODALA	11 12 12
		3 - 4 - 3 - 5 -	Etude des averses observées Les crues du FALADOUA Les crues du LODALA Estimation des crues rares	14 19 27 32
			3 - 6 - 1 - Bassin du FALADOUA 3 - 6 - 2 - Bassin du LODALA 3 - 6 - 3 - Récapitulation	33 35 38
		3 - 8 -	Tarissement et étiages Débits mensuels et annuels Bilan hydrologique	39 40 42

	Page
4 - LE REGIME de la BAGOE à GUINGUERINI	45
4 - l - Généralités	45
4 - 2 - Observations et mesures hydrométriques	45
4 - 2 - 1 - Relevés limnimétriques	45
4 - 2 - 2 - Mesures de débits	46
4 - 3 - Caractéristiques hydrologiques	46
4 - 3 - 1 - Débits moyens mensuels	46
4 - 3 - 2 - Débits moyens annuels	49
4 - 3 - 3 - Bilans d'écoulement	50
4 - 3 - 4 - Tarissement et étiages	52
4 - 3 - 5 - Crues	53
5 - <u>LE REGIME</u> de la BAGOE à TOMBOUGOU	56
5 - 1 - Généralités	56
5 - 2 - Observations et mesures hydrométriques	56
5 - 2 - 1 - Relevés limnimétriques	56
5 - 2 - 2 - Mesures de débits	57
5 - 3 - Caractéristiques hydrologiques	57
5 - 3 - 1 - Débits moyens mensuels	57
5 - 3 - 2 - Débits moyens annuels	57
5 - 3 - 3 - Bilans d'écoulement	61
5 - 3 - 4 - Tarissement et étiages	61
5 - 3 - 5 - Crues	63
6 - <u>LE REGIME de la BAGOE à KOUTO</u>	66
6 - l - Généralités	66
6 - 2 - Observations et mesures hydrométriques	66
6 - 2 - 1 - Relevés limnimétriques	66
6 - 2 - 2 - Mesures de débits	66
6 - 3 - Caractéristiques hydrologiques	68
6 - 3 - 1 - Débits movens mensuels	68

.

			Page
		6 - 3 - 2 - Débits moyens annuels 6 - 3 - 3 - Bilans d'écoulement 6 - 3 - 4 - Tarissement et étiages 6 - 3 - 5 - Crues	68 70 72 72
7	-	LE NIANGBOUE à PONONDOUGOU	74
		7 - 1 - Généralités 7 - 2 - Observations et mesures hydrométriques	74 74
		7 - 2 - 1 - Relevés limnimétriques 7 - 2 - 2 - Mesures de débits	74 74
		7 - 3 - Caractéristiques hydrologiques	76
		7 - 3 - 1 - Débits moyens mensuels 7 - 3 - 2 - Débits moyens annuels 7 - 3 - 3 - Bilans d'écoulement 7 - 3 - 4 - Tarissement et étiages 7 - 3 - 5 - Crues	76 78 79 79 81
8		ETUDE du TARISSEMENT de la BAGOE et de ses AFFLUENTS	83
9	_	LIGNES d'EAU de la BAGOE en CRUE	92

#### ANNEXES

Pluviométrie sur le bassin versant de PONONDOUGOU de Juin à Novembre 1962

Débits journaliers de Juillet à Décembre 1962

Le Ministère de l'Agriculture et de la Coopération de la République de COTE d'IVOIRE a chargé l'Office de la Recherche Scientifique et Technique Outre-Mer, par l'intermédiaire de la Société d'Equipement de la COTE d'IVOIRE, d'étudier le régime hydrologique du bassin versant de la HAUTE-BAGOE, en vue de la mise en valeur hydroagricole des plaines qui bordent son cours.

Le présent rapport expose les résultats des observations et mesures effectuées en 1962, au cours de la troisième et dernière campagne d'études du bassin de la HAUTE-BAGOE. Les résultats des deux campagnes précédentes (1960 et 1961) ont également été utilisés pour une interprétation aussi complète que possible de l'ensemble des mesures.

Le programme de la campagne 1962, tel qu'il a été prévu dans l'avenant n°2 à la Convention du 23 Mars 1960 passée entre la SECI et l'ORSTOM, comportait les points suivants :

- 1°) Etude hydrologique de la BAGOE aux stations de GUINGUERINI, TOMBOUGOU et KOUTO.
- 2°) Etude de deux bassins versants expérimentaux dans la région de PONONDOUGOU.
- 3°) Etude du tarissement de certains affluents.
- 4°) Etude des débordements dans les plaines d'inondation de la BAGOE.

#### 1 - DONNEES GEOGRAPHIQUES :

Les données géographiques du bassin de la HAUTE-BAGOE ont déjà été exposées dans le rapport de la campagne d'études de 1960, auquel le lecteur pourra se reporter (Pages 2 à 7).

Nous les résumerons ici brièvement.

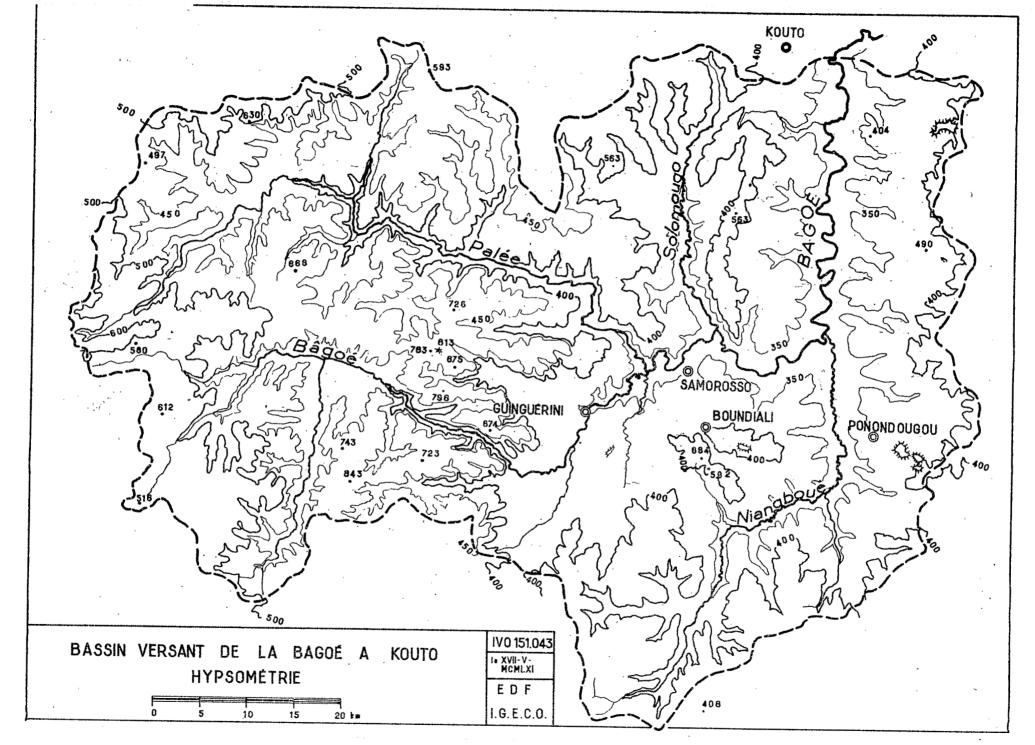
La BAGOE prend naissance dans le Nord-Ouest de la COTE d'IVOIRE et s'écoule dans une direction générale axée vers le Nord. Elle constitue l'une des branches mères du BANI, qui se jette lui-même dans le NIGER à l'aval de MOPTI. Le bassin de la HAUTE-BAGOE considéré ici est limité à la station de KOUTO, où la superficie drainée est de 4 740 km².

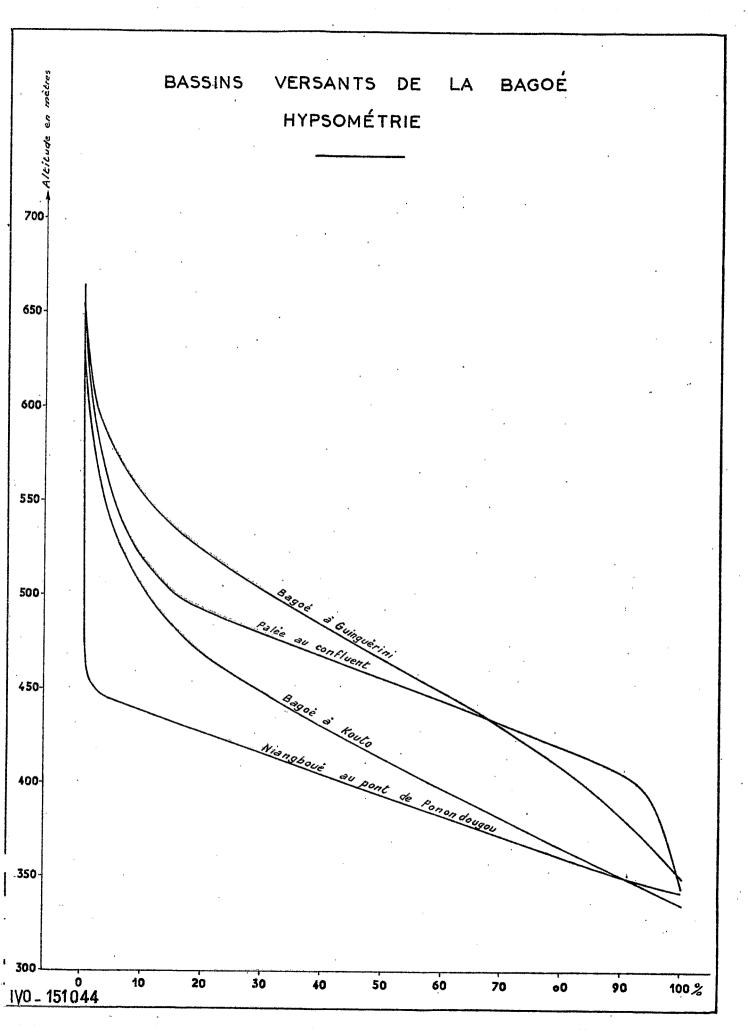
Le substratum géologique est constitué par des granites à l'Ouest de BOUNDIALI (bassins de la BAGOE en amont de GUINGUERINI et de la PALEE) et par des schistes métamorphiques à l'Est de BOUNDIALI (bassin du NIANGBOUE). Sur les granites, les sols varient entre le type ferrugineux tropical et le type ferrisol de montagne. Sur les schistes birrimiens, les ferrisols dominent avec quelques amoncellements de blocs de cuirasse ferrugineuse.

La couverture végétale du bassin est une savane boisée, qui a été partiellement défrichée dans les régions les moins accidentées et les plus peuplées pour laisser place à diverses cultures. Le riz est également cultivé dans les bas-fonds.

Le relief est accidenté dans la partie Ouest du bassin où l'on observe de nombreux pointements granitiques qui dépassent parfois l'altitude de 600 mètres. Le relief est nettement plus attenué dans l'Est et le Nord du bassin.

La BAGOE a une très forte pente dans les quinze premiers kilomètres de son cours. La pente reste ensuite voisine de 2 m/km jusqu'au voisinage de GUINGUERINI, où la vallée s'élargit et offre de larges plaines d'inondation favorables à la culture du riz. La pente de la BAGOE devient alors voisine de 0,5 m/km et la rivière serpente dans son lit majeur, bordée d'une galerie forestière.





Les principaux affluents sont, en rive gauche, la PALEE et le SOLOMOUGOU qui drainent des régions granitiques assez accidentées, et en rive droite le NIANGBOUE qui traverse une région schisteuse mollement vallonnée.

Vers l'aval, dans la région de KOUTO, le lit de la BAGOE devient plus profond, tandis que la pente s'adoucit progressivement jusqu'à une valeur de lO cm/km.

Les principales caractéristiques du réseau hydrographique peuvent être résumées comme suit :

:Cours d'eau	station:	S	bassin	. 8 (	du cour	s:	Pente loca du lit (m/km)	ale:
PALEE SOLOMOUGO	: GUINGUERINI : TOMBOUGOU : KOUTO : confluent :Pont route TENGRELA :Pont route KORHOGO		1042 2580 4740 1277 407 706	**************************************	67 80 180 76 29 50	000000000000000000000000000000000000000	0,5 0,2 0,1 0,4 0,2 0,2	0 00 00

#### 2 - DONNEES CLIMATOLOGIQUES de l'ANNEE 1962

Le lecteur est prié de se reporter au rapport de la campagne 1960 où est exposé de façon assez détaillée le régime climatologique du bassin de la HAUTE-BAGOE. Nous nous limiterons ici aux données climatologiques de l'année 1962, en rappelant au passage les valeurs obtenues en année moyenne.

#### 2 - 1 - Equipement pluviométrique

En 1962, l'ORSTOM a installé dans la partie Ouest du bassin et sur sa bordure quelques pluviomètres complémentaires, en plus de ceux mis en service les années précédentes. Ce sont ceux de :

<sup>-</sup> TIEME

<sup>-</sup> SEGUELO

<sup>-</sup> P.K. 37 de la route BOUNDIALI - MADINANI

La couverture pluviométrique est ainsi devenue assez satisfaisante sur l'ensemble du bassin de la HAUTE-BAGOE, sauf dans la région peu accessible drainée par la PALEE.

#### 2 - 2 - Hauteurs de précipitations annuelles

On trouvera dans le tableau ci-après les totaux mensuels et annuels des précipitations à dix-sept postes pluviométriques, y compris la station principale de BOUNDIALI ainsi que celles d'ODIENNE et KORHOGO qui encadrent le bassin à l'Ouest et à l'Est. Les observations n'ayant débuté qu'en Juin à plusieurs postes, on a également mentionné les précipitations totales de Juin à Décembre 1962, période qui englobe près de 80 % des pluies de l'année. Ces précipitations ont été reportées sur le graphique ci-après.

On remarque que la région Sud-Ouest a été la plus arrosée, ce qui correspond bien à la tendance habituelle et s'explique par le relief plus accentué. On a ainsi relevé 1529 mm à MAGNANA et 1750 mm à TIEME de Juin à Décembre. La décroissance des précipitations de l'Ouest vers l'Est est également une tendance générale dans cette région de la COTE d'IVOIRE, qui s'observe bien en 1962 sur l'ensemble du haut bassin de la BAGOE. On a ainsi relevé 1220 mm à GUINGUERINI au centre du bassin et 1165 mm à ODIA sur sa bordure orientale. Il faut noter cependant quelques anomalies locales, notamment à TIASSO, dans l'Est du bassin, qui a reçu 1346 mm. BOUNDIALI a également bénéficié d'une pluviométrie excédentaire, alors qu'ODIENNE et KORHOGO ont été assez voisins de la normale, comme on peut le constater ci-dessous:

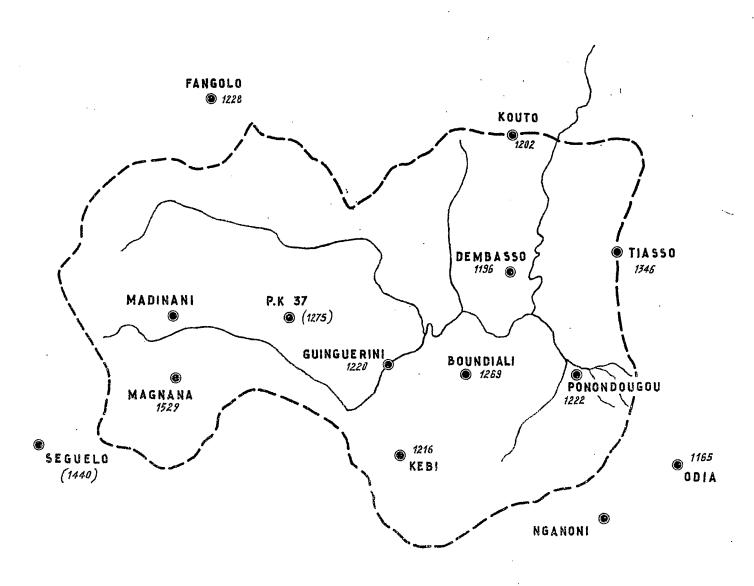
100 00 00 0	Station:	======= Pluviométr	ie			: Pluviométrie : Juin à Décembre						
•		moyenne		1962	0	moyenne		1962				
. 00 00 00 00 00	ODIENNE : BOUNDIALI: KORHOGO :	1660 mm 1420 1390	0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0	1642 mm 1577 1410	00 00 00 00	1373 1145 1100	. 0	1345 1269 1196	0			

Pluviométrie de l'année 1962 (en mm)

	===:	===	===	====:	====	-====	-===	===:	====:	=-	====	;== <u>;</u>	======	=========	====
Station	J	F :	M ·	<b>.</b> A ·	M ·	J	. J	• A ·	. S ·	0 1	N	D :	Année:	Total Juin-Décem	bre:
	<del></del>	:	<b></b>	°	°		* *	<b></b>	;·	:			<del></del>		<del>}</del>
: BOUNDIALI (SECI)	0.	14.	3	:203	88	170	:181	: 235 <sup>.</sup>	354 <sup>.</sup>	: :180:	149 <sup>.</sup>	0:	1577°	1269	•
: KORHOGO	2	7	3.	:121	81	187	:176	359.	315	133	26	0	1410	1196	, p
ODIENNE	. O.	5.5	16 <sup>.</sup>	93	:183·	189	:184	424	288	:156	104:	0:	1642	1345	•
PONONDOUGOU (P 11)			3	·	,	(185)			_			_:	_ :	(1222)	10
(P.K. 37 R <sup>te</sup> BOUNDIALLE MADINANI	•	o	; — ; .	· :	; ·	•	:177	•	•	•	• •	0:	·:	(1275)	**
KEBI	0	5.	14		120	239	250	269	241	101	116	0	1527	. 1216	
TIEME	-	·	, ;	° ':	· · ·	•	:288	•	•	• •	•		— ·	(1750)	
DEMBASSO	0	0	O.	122	65				_	_			1383		*9
FANGOLO :	0:	0:		125:	,	,	• :	,	3			•	1408.		**
SEGUELO			-	:	- :		238							1440	
MAGNANA	0	0.	0.	47	161	222	:238	290	420	212	147:	0:	1737	1529	•:
GUINGUERINI	0.	19	0	122	38	175	192	220	364	132	137.	0.	1449	1220	
: KOUTO	0	8 8	3.	:143	:112	205	:133	284	325 <sup>.</sup>	:107	148:	0:	1468:	1202	4 0 •
MADINANI	0	13	2	71	9.	154	209		224	.133	132	0.			
ODIA	0	0.3	· ·	:127	•	•	•	•	•	• (	• •	•	1365	1165	**
TIASSO	0.	0	0	. 117	32	2Ó3	.:339	215	355.	110	124	0.	1495	1346	**
NGANONI	0	0.5	•	•		125	•	•		•		•	ء . م	— .	· •
====================================	===	å===	==:	<u></u>	=====	: ======		====:	; ====:	<u>-</u> ===	====	:	======	; ====================================	:

● TIE MÉ
(1750)

### Bassin de la HAUTE-BAGOÉ PLUVIOMETRIE JUIN à DÉCEMBRE 1962\_



Au total, on peut estimer que, sur l'ensemble du bassin considéré, la pluviométrie moyenne a été égale à 1270 mm de Juin à Décembre 1962 et 1550 mm pour l'année complète. Ces valeurs correspondent sensiblement à la normale.

#### 2 - 3 - Répartition mensuelle

Sur le graphique ci-joint, on peut comparer les précipitations tombées mois par mois à BOUNDIALI en 1962 avec les valeurs correspondant à diverses fréquences de dépassement. On note que :

- le mois d'Avril a été très excédentaire
- les mois de Mai et Juin ont été voisins de la normale
- les mois de Juillet et Août ont été déficitaires.
- les mois de Septembre, Octobre et Novembre ont été excédentaires.

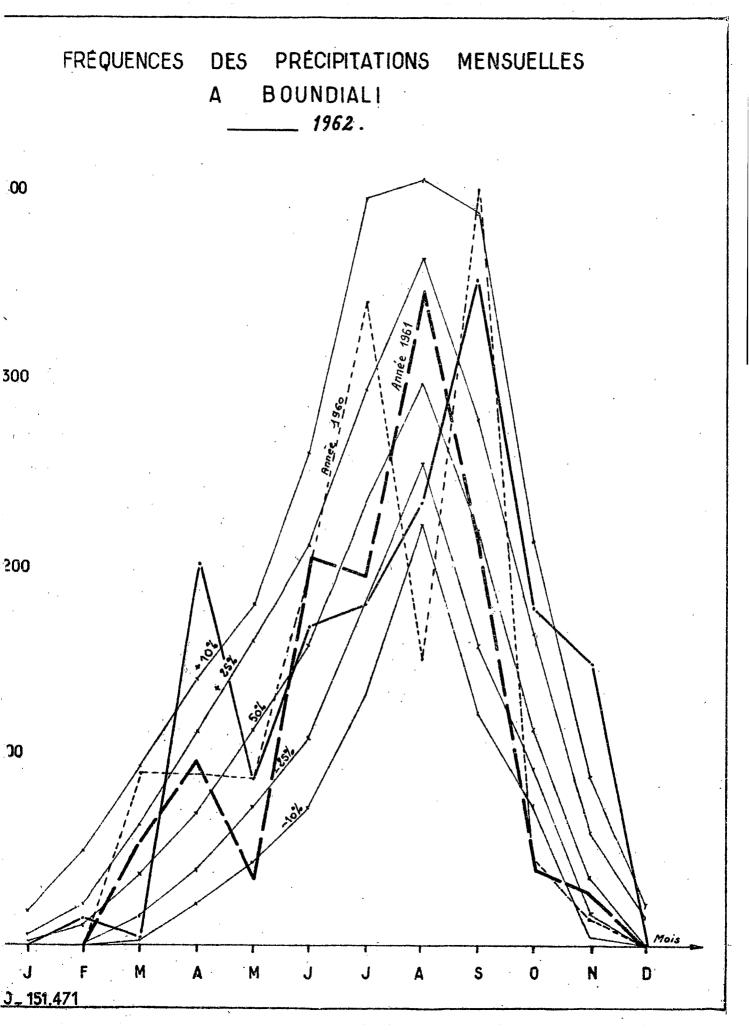
Si le total des précipitations de l'année 1962 correspond à peu près à la fréquence 50 % sur l'ensemble du bassin, la répartition mensuelle, elle, s'écarte assez sensiblement du schéma normal. Mis à part les précipitations relativement abondantes et précoces du mois d'Avril, la saison des pluies a été assez tardive ; elle a atteint son apogée en Septembre, alors que généralement elle culmine en Août, puis s'est anormalement prolongée jusqu'en Novembre.

#### 2 - 4 - Fortes précipitations journalières

Les fortes précipitations supérieures à 50 mm se répartissent de façon irrégulière et n'apparaissent simultanément qu'à un ou deux postes pluviométriques la plupart des temps. Elles sont donc presque toujours assez localisées. La pluie du ler Septembre fait exception à cette règle : elle a été supérieure à 50 mm sur les 9/10 du bassin et a même atteint 108,5 mm à TIEME ; elle n'a guère épargné que le Sud-Est du bassin (zone drainée par le NIANGBOUE) et la région de TIASSO.

La pluie du 20 Août a eu également une certaine extension, car elle a affecté toute la région comprise entre BOUNDIALI et KOUTO.

A BOUNDIALI même, la répartition des précipitations par classes de 10 mm a été la suivante :



										·						
. 0										:	:		:	:		8
	Cla	sse:	J ::]	E' :]	M :.	A :: ]	M .:	J:	J :	A :	S:	0:	$\mathbb{N}$ ::	D :.	Anné	e:
. 0	(mm	.) :	8	0		0	. 0		0	· e	- o	. 0	<b>9</b>	0		:
.0 -		:	:-	:	:	:	:	:	;	:	:	:	:			8
		0		0	. 0	0	0		0	0	0		0	0		0
. 6	0 à	10:	.0	0	l:	3:	7::	8:	7:	10:	8:	7:	3:	0	54	0
		20:	0	0	9	4:	<u>5</u> :	2:	3:		3:	1:	3:	0	25	0
. 6 2	20 à	30:	٠.٥	0	8	0		3:		1:	4:	9	4:	0	12	¢
	30 à	40:	6	9	0	0	- 6	1:	3:			2:		0	6	0
7	10 à	50:	0	9	0	۰.	. 0	0		1:	1:	6		0	2	ن •
		60:	0	0	0	9	0		8	1:	2:	9	0	0	3	0
	50 à	70:	0	.0	°	2::	. 0	0	0	0	0	0	0		2	0
٦	70 à	80:	0	0	:	. 6	0	9	. 0	8	0	1:	0	٠.	1	. 0
0	•	0			. 0	0	0	0		0	0	ç				0
٠.		:	:-	:	:	: ·		:	;	:	:	:	:	: .		;
		0	0:	0:	1:	9:	12:	14:	13:	17:	18:	11:	10:	0::	105	0
0		٥		0									:	0		0
≐:	====	====	====	===	== <u></u>	====	===	===	===	===	===	===	===	===	====	===

La plus forte pluie de l'année à BOUNDIALI a été de 72 mm le 8 Octobre. Cette valeur n'a rien d'exceptionnel et n'atteint pas la hauteur de pluie maximale annuelle de fréquence médiane (85 mm). Mais ce résultat n'est valable que pour la station de BOUNDIALI et ne peut être étendu à tout le bassin. A GUINGUERINI, par exemple, situé à moins de 20 km de BOUNDIALI, on a relevé 91,7 mm le ler Septembre.

Les plus fortes pluies journalières, observées chaque année de 1928 à 1962 à BOUNDIALI, ont été classées dans le tableau 2. La courbe de fréquence empirique que l'on peut en déduire conduit à une averse médiane de 82 mm et à une averse décennale de 109 mm.

Ces résultats sont à comparer avec ceux que l'on obtient pour des stations voisines de KORHOGO et ODIENNE.

TABLEAU n°2

FREQUENCE des PLUIES JOURNALIERES MAXIMALES ANNUELLES à
BOUNDIALI

					==
: Année: Pluie jo : maxin : (mm)	ıale	Classemen n	t E	réquence passement <b>F</b>	000000000000000000000000000000000000000
1929: 80 1930: 66 1931: 1932: 110 1932: 1933: 105 1934: 66 110 1935: 82 1936: 82 1937: 66 1937: 1936: 1940: 70 1941: 1944: 125 1944: 1945: 126 1946: 78 11948: 77 11948: 77 11948: 77 11950: 1951: 1952: 1953: 111 11950: 1955: 1956: 1966: 1961	2,0 0,0 0,0 0,0 0,0 0,0 0,0 0,0 0,0 0,0	168 36 34 97 32 75 15 42 16 0 92 30 72 8 98 50 1 24 ==================================		48497.95448168400296773 20239563 7 ===================================	

	BOUNDIALI	: KORHOG	· O : OD	IENNE :
: Averse médiane : Averse décennale	82 mm 109 mm			85 mm : 30 mm :

On note des écarts qui, pour n'être pas très importants, ne sont toutefois pas absolument négligeables. Les fortes averses relevées à BOUNDIALI sont, dans l'ensemble, inférieures à celles de KORHOGO, bien que les pluviométries annuelles soient tout à fait comparables. Peut-être l'implantation des pluviomètres est-elle la cause de ces écarts. Par prudence, nous majorerons légèrement les résultats obtenus à BOUNDIALI et nous adopterons les valeurs suivantes:

- Averse médiane : 85 mm - Averse décennale : 115 mm

#### 2 - 5 - Autres facteurs climatiques

On trouvera ci-joint un tableau récapitulant les moyennes mensuelles relatives à diverses données climatiques : températures et humidités de l'air, évaporations journalières mesurées à l'appareil PICHE et sur bac COLORADO.

Les mesures sur bac COLORADO conduisent, pour l'ensemble de l'année 1962 à une évaporation moyenne de 5,95 mm/j, soit un total annuel de 2180 mm. Cette valeur est élevée et dépasse celle observée en moyenne à FERKESSEDOUGOU sur une période de trois ans (2020 mm). Il n'est pas impossible que l'implantation du bac sur un terrain bien dégagé favorise particulièrement l'évaporation et conduise à des résultats un peu exagérés en égard aux conditions moyennes de la région de BOUNDIALI. De toutes façons, il est toujours nécessaire d'appliquer aux données d'un bac COLORADO un coefficient de correction pour obtenir l'évaporation sur une grande nappe d'eau libre. Dans le cas présent, le coefficient de correction est vraisemblablement voisin de 0,80 ou 0,85.

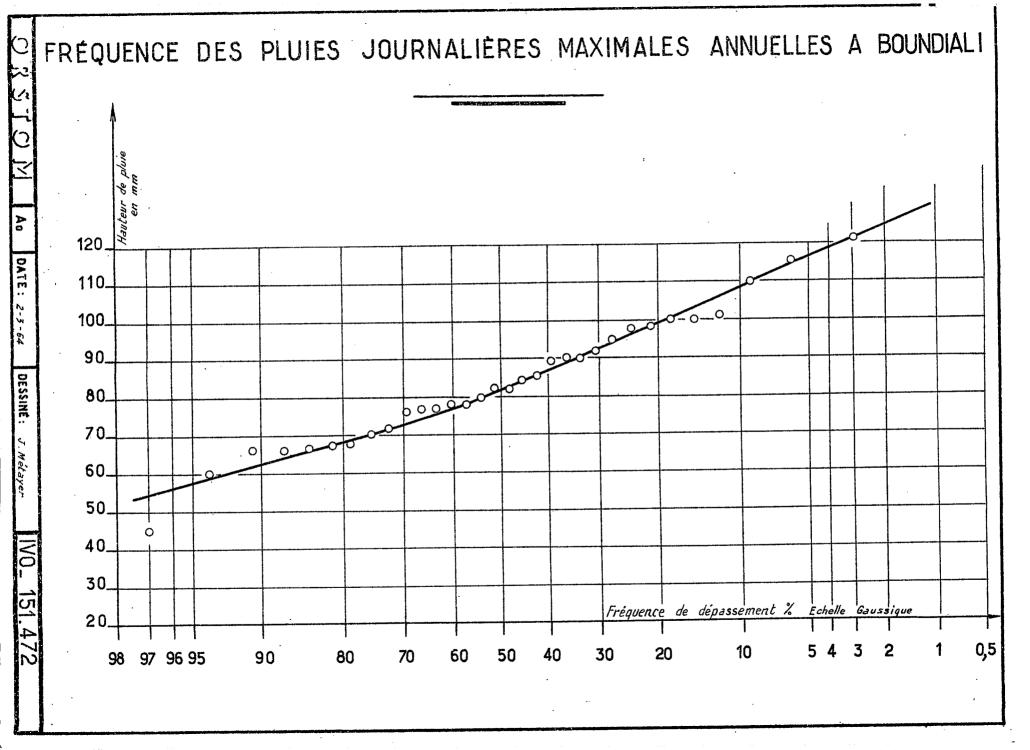


TABLEAU n°3

STATION METLOROLOGIQUE DE BOUNDIALI

#### Résultats Moyens Mensuels 1962

	:=========	· ======	· ======	=====	======	=====	=====		=====	=====	======	:==== <b>;</b>
	. J	E F	M		M :		_	A :	_	0	N	D:
: Température Mar : Température Min : Temp. air Jour : Temp. air Nuit : Temp. eau bac d : Temp. eau bac l	nimale :18°3 :29°9 :22°9 Tour :25°2	:18°6 :30°4 :24°8	:23°0; :32°2; :26°9;	22°3 31°0 25°6 23°0	:21°7°: :29°0°: :24°6°:	20°6: 27°2: 22°3: 28°8:	27°3 23°2 28°2	20°9° 26°3° 22°4° 26°6°	20°0° 26°8° 22°2° 26°8°	20°7° 28°8° 24°0° 28°1°	36°4 · 20°3 · 29°5 · 22°5 · 28°4 · 25°8 · .	16°2: :28°9: :20°1: :25°1:
: Humidité Jour : Humidité Nuit	(%) :49,8 (%) :64,3	:46,2 :57,6	*57,4°	69,5 80,1	77,5°	84,6 90,8	82,3 93,4	89,1: 95,3	90,2: 96,5:	86,2: 94,1:	81,4 . 93,2	65,0: 74,3:
Evap. Piche Jos Evap. Piche Nu	ur (mm/jour) 3,2 it (mm/jour) 2,5	4,7 3,3	3,8	2,8 1,7	1,7	1,2	1,1:	0,9	0,9	1,5 0,7	1,6 .	1,9:
: Evap. Bac Jour : Evap. Bac Nuit	(mm/jour): 4,0 (mm/jour): 2,6	4,4 3,1	5,0 4,2	5,7 3,6	3,1	2,7 2,1	2,4 2,2	2,2 1,7	2,5 1,8	3,0:	2,7 2,2	3,2:
: Evap. Bac Total	Le : 6,6	: 7,5	9,2	9,3	5,5	4,8	4,6	3,9	4,3	5,5	4,9	5,4:
: Pluie Jour (mm : Pluie Nuit (mm											10,8	

#### 3 - BASSINS VERSANTS EXPERIMENTAUX

#### 3 - 1 - Description sommaire

Rappelons que les deux bassins expérimentaux étudiés depuis 1960 sont le FALADOUA et le LODALA, le premier étant un affluent du second qui se jette lui-même dans le NIANGBOUE.

Le bassin du FALADOUA a une forme sensiblement rectangulaire de 5 km de long sur 2 km de large environ. Sa superficie est de 9,3 km2, dont 10 % sont cultivés tandis que le reste du bassin est couvert d'une savane boisée assez dense.

Le bassin du LODALA a une forme se rapprochant d'un carré de 7 km de côté. La superficie est de 48,8 km; elle est recouverte pour environ un quart de cultures.

Le sol gravillonnaire de ces bassins a une perméabilité initiale élevée et ce n'est qu'après saturation des horizons superficiels que la perméabilité décroît sensiblement. Nous reviendrons sur ce point dans l'étude des crues.

La pente du LODALA est en moyenne d'environ 5,5 m/km (dénivelée de 60 m sur un cours de 11 km) mais elle n'est plus que de 2 m/km au voisinage de la station. La pente du FALADOUA est en moyenne un peu plus élevée que celle du LODALA.

#### 3 - 2 - Equipement et observations

#### 3 - 2 - 1 - Pluviométrie

L'équipement pluviométrique est resté identique à celui de 1961 et comportait :

- 13 pluviomètres sur le bassin du LODALA, dont 3 à l'intérieur du petit bassin du FALADOUA (P4, P5 et P6).

- 4 pluviographes, dont 2 sur le B. V. du FALADOUA (PE 1 et PE 2).

Les observations pluviométriques ont débuté dans la deuxième semaine de Juin.

#### 3 - 2 - 2 - Station hydrométrique du FALADOUA

Située à environ 800 m au Sud de la route BOUNDIALI - KORHOGO et à 2 km à l'Est de PONONDOUGOU, cette station est restée inchangée par rapport à l'année précédente.

A son emplacement, le lit du FALADOUA de 5 à 8 m de large et de 1 à 2 m de profondeur serpente dans un lit majeur en forme de U d'environ 50 m de largeur et de 5 à 7 m de profondeur. L'origine morphologique de ce lit majeur, disproportionné au débit actuel du FALADOUA, reste d'ailleurs mal expliquée. Des digues en terre ont été aménagées pour limiter l'écoulement au lit mineur, au travers duquel a été installée une passerelle de mesure.

Un limnigraphe OTT, type X, à rotation de 24 heures et une échelle limnimétrique complètent la station.

Une vingtaine de jaugeages ont été effectués au cours de l'année 1962 et du ler trimestre 1963, dont on trouvera les résultats dans le tableau n° 4. La courbe d'étalonnage que l'on en a déduite est un peu différente de celle des années précédentes, pour les débits de moyennes eaux. L'explication a pu en être trouvée après la saison des pluies : un tronc d'arbre, abattu à quelques centaines de mètres en aval de la station, faisait partiellement obstacle à l'écoulement.

La hauteur d'eau maximale relevée en 1962 (2,03 m) dépasse d'environ 40 cm la cote du plus fort jaugeage. L'extrapolation de la courbe d'étalonnage est donc raisonnable et sa précision satisfaisante.

#### 3 - 2 - 3 - Station hydrométrique du LODALA

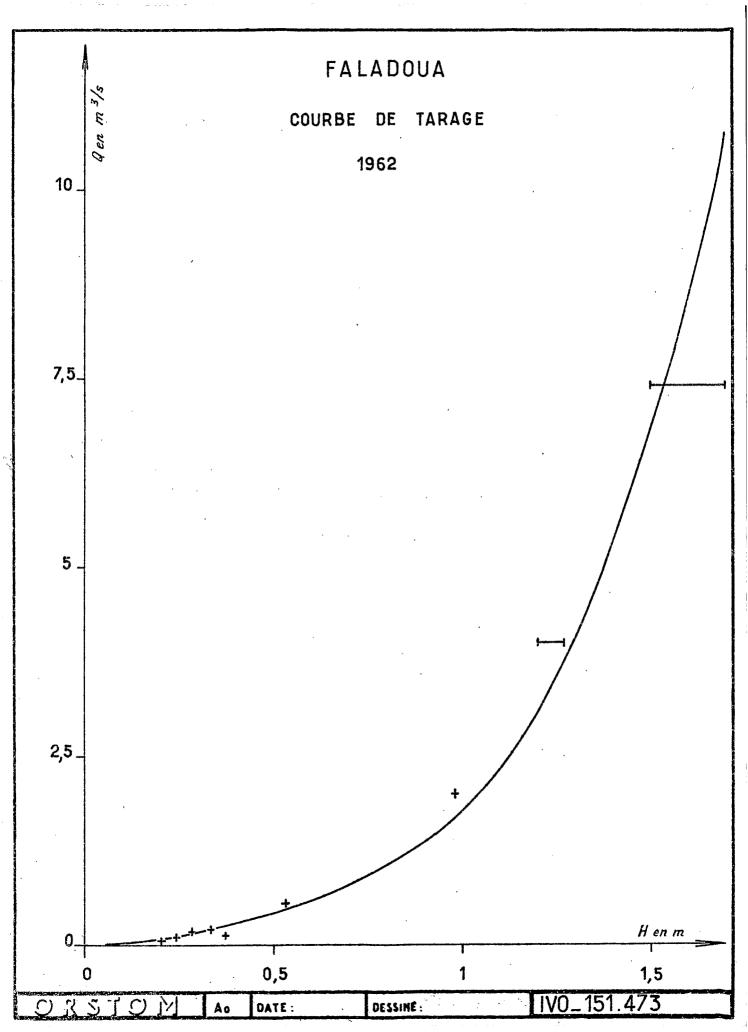
Rappelons que cette station est située à 200 m de PONONDOUGOU, au droit du pont de la piste de TIASSO. Elle est équipée d'un limnigraphe à rotation journalière et d'une échelle de contrôle. Une passerelle de mesure a été installée à environ 500 m en aval du pont, dans une partie rectiligne du cours. Seuls les jaugeages de hautes eaux sont effectués au droit du pont, en tenant compte des débordements de part et d'autre du pont.

TABLEAU n°4

JAUGEAGES EFFECTUES de Janvier 1962 à Février 1963

FALADOUA à PONONDOUGOU

Date	Hauteur (m)	Débit(m <sup>3</sup> /s):
10/1/62 29/1/62	0,065 0,045	0,0024 0,0015
7/7/62 26/7/62 27/7/62	0,085 1,70 - 1,51 0,37 - 0,365	0,027 7,40 0,127
17/8/62 20/8/ <b>6</b> 2	0,33	0,201
1/9/62 18/9/62 20/9/62	1,20 - 1,27 0,28 0,545 - 0,52	4,00 0,173 0,535
8/10/62 24/10/62	0,325 0,235	0,202
12/11/62 21/11/62 22/11/62	0,195 0,35 - 0,33 0,235	0,061 0,254 0,109
8/12/62 28/12/62	0,15	0,045
9/1/63 29/1/63	0,105	0,022
1/2/63 28/2/63	0,34 0,06	0,010



Dix-huit jaugeages (voir tableau n°5) ont été effectués en 1962 et pendant le ler trimestre 1963. La nouvelle courbe d'étalonnage adoptée est peu différente de celle des années précédentes. La hauteur d'eau maximale relevée en 1962 (2,11 m) dépasse à peine la cote du plus fort jaugeage (2,07m). La précision est donc excellente ; cependant, en très basses eaux, l'étalonnage n'est pas très précis, car il est influencé par la croissance de plantes aquatiques.

#### 3 - 3 - Etude des averses observées

On trouvera en annexe les relevés pluviométriques complets, de Juin à Novembre 1962, de tous les pluviomètres et pluviographes. On trouvera également le tracé des isohyètes et hyétogrammes des principales averses de 1962.

Les précipitations observées à PONONDOUGOU (Pll) peuvent être classées comme suit :

000	Mois	٠٥,		'8		- ; -		:		· <b>-</b> : -		-:-	e 10 mm : 0-60:60-		·	- :	==== ?ota	] .
		8		0 -		; -		;		· ;		-:-		:		- ; -		~ ;
0	Juin	9	3	0	3	0	2.	0	1	9			• 0	0		0	9	0
		0	4		4	0		0	1	0	2	0		. 0	_	0	]]	8
	Avril		_	, 6	4	•	4	8	1	0	1		.0	•	1	8	16 18	•
	Septembro Octobre	e:	7 5		6 4	8	<u>+</u>		上	•	2		•			6	10	٠
-	Novembre	•	4	_	2	. 0	2	0		.0		.0	0   0   0	0		0	8	
· .		· 8 ·				-::		- ; -				%				- : -		8
. 0	Total	6	28	. 0	23	•	10	•	4		5	*	0	8	2	4	72	6
÷	=======	_≗	===	=≗:	====	<u>=</u> :	====	=≗=	===	=≗=	===	=====	=========	:=====	===:	=≗:	====	:= <u></u>

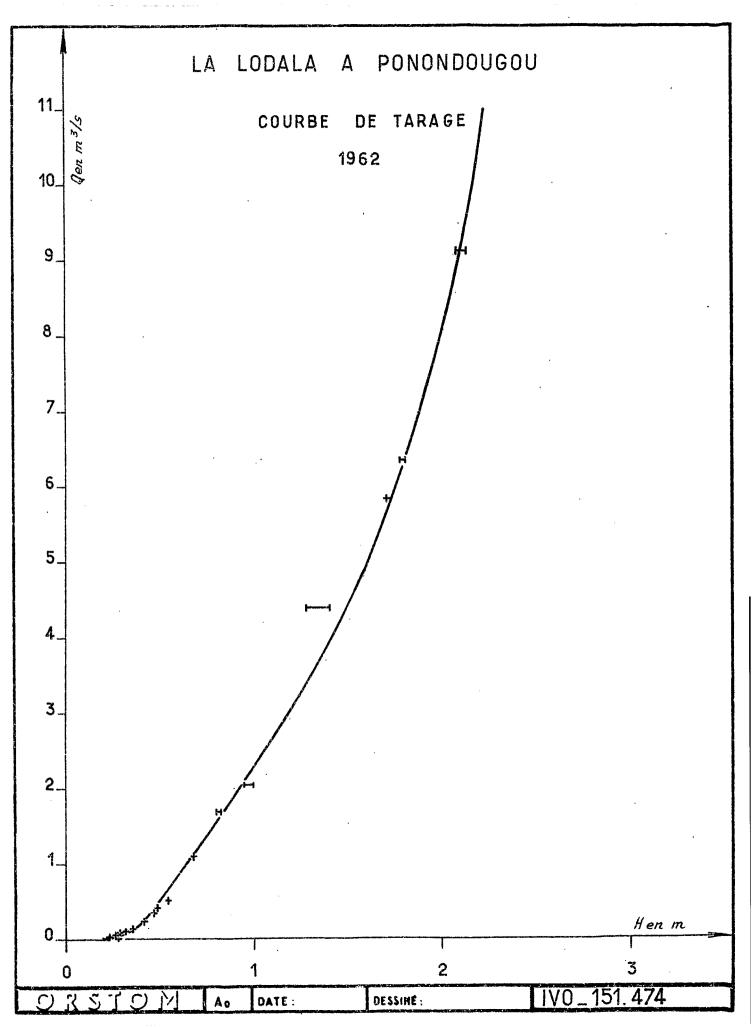
Le total des précipitations de l'année 1962 s'élève à 72 et dépasse celui des deux années précédentes : 58 en 1960 et 62 en 1961. Si l'on fait abstraction des petites pluies inférieures à 10 mm, l'année 1962 reste au premier avec 44 précipitations, contre 35 en 1960 et 26 seulement en 1961.

TABLEAU n°5

JAUGEAGES EFFECTUEES de Janvier 1962 à Février 1963

LODALA à PONONDOUGOU

Date	Hauteur (m)	Dé bit (m <sup>3</sup> /s):
10/1/62	0,27	0,019
22/2/62	0,23	0,0023
7/7/62 26/7/62 26/7/62 27/7/62	0,27 1,27 - 1,41 1,78 - 1,81 1,00 - 0,97	0,008 4,39 6,35 2,05
17/8/62 20/8/62	0,46 0,795 - 0,82	0,335 1,67
1/9/62 1/9/62 17/9/62	1,71 2,05 - 2,09 0,68	5,84 9,12 1,11
24/10/62	0,538	0,508
12/11/62	0,478	0,399
8/12/62 28/12/62	0,41 0,345	0,219 0,135
9/1/63 : 29/1/63	0,315 0,28	0,086
28/2/63	0,26	0,049



Les précipitations maximales observées sur chacun des bassins en 1962 sont intéressantes à comparer avec celles des années antérieures. On les trouvera rassemblées sur le tableau n°6.

Le coefficient d'abattement des fortes averses (rapport de la pluie maximale à la pluie moyenne sur le bassin versant) varie entre 64 et 96 % pour le FALADOUA et entre 30 et 82 % pour le LODALA. Les coefficients médians sont les suiwants :

K = 77 % pour le FALADOUA et K = 65 % pour le LODALA

Il n'apparaît pas que K tende à augmenter avec la hauteur de l'averse.

Les plus fortes intensités pluviométriques observées ont été de :

Ces intensités dépassent assez largement celles qui avaient été relevées en 1960 et 1961.

Nous allons maintenant examiner rapidement les plus grosses averses de l'année 1962 :

#### AVERSE du 6 Juillet

Pluie assez courte (partie utile inférieure à 1 heure) mais pas absolument simultanée sur tout le bassin. Répartition assez homogène ( $P_{moy}$ : 40,5 mm sur l FALADOUA et 40,5 mm également sur le LODALA).

#### AVERSE du 15 Juillet

Pluie brève (l heure environ pour la partie utile), centrée sur le bassin du FALADOUA (Pmoy : 51,5 mm) mais assez affaiblie sur l'ensemble du bassin du LODALA ( $P_{moy}$  : 29,8 mm).

TABLEAU nº6

PRECIPITATIONS MAXIMALES sur les BASSINS VERSANTS

·. =	========	=======	========	. =====================================	====================================						
. 6	Année	•	FALADOU	A	LODALA						
	·	Date:	hauteur	abattement	Dațe : hauteur:abattemen						
	1960	: 9 - 7:	73,5	86 : 85 : 68 :	16 - 9: 25 - 7: 9 - 7: 18 - 7: 28 - 6: 13 - 7:	93,9 87,5 73,5 71	65 : 68 : 78 : -	00 00 00 00 00 00			
	1961	29 - 8: 10 - 8: 3 - 8: 3 - 9: 12 - 7:	79,6 78.7	67 91 80 70	29 - 8: 3 - 8: 10 - 8: 3 - 7: 3 - 9: 12 - 7: 28 - 9:	85,3 73,2 71,7 67 60,8	73 65 66 66 76 51	. 30 84 84 60 00 04 05 54 55			
	1962	26 - 7: 24 - 8: 1 - 9: 15 - 7: 6 - 9:	73,2 69,8 65,2	96 84 79	26 - 7: 24 - 8: 1 - 9: 6 - 9: 20 - 8: 15 - 7:	88,2 78,2 71,2 65,5	62 ; 78 ;				

#### AVERSE du 26 Juillet

La plus forte pluie de l'année, assez brève (l heure environ pour la partie utile), centrée sur le FALADOUA (Pmoy : 66,7 mm), mais très hétérogène sur l'ensemble du LODALA (Pmoy : 30,1 mm).

#### AVERSE du ler Août

Pluie courte (inférieure à 1 heure), mais pas absolument simultanée sur tout le bassin. Maximum sur la partie Nord du LODALA et sur une partie du FALADOUA. Pluie moyenne: 28,3 mm sur le FALADOUA et 21,0 sur le LODALA.

#### AVERSE du 3 Août

Pluie utile brève, vers 15 heures, précédée de petites précipitations dans la matinée. Répartition peu homogène (maximum dans le Nord du LODALA). Valeurs moyennes : 29,6 mm sur le FALADOUA et 34,7 mm sur le LODALA.

#### AVERSE du 20 Août

Pluie plus intense, mais prolongée. Assez homogène ( $P_{moy}$ : 50,3 sur le FALADOUA et 51,5 mm sur le LODALA).

#### AVERSE du 24 Août

Pluie homogène constituée de deux ondées, l'une entre 15 et 16 heures et l'autre plus faible vers 24 heures. Valeurs moyennes : 73,2 mm sur le FALADOUA et 88,2 mm sur le LODALA.

#### AVERSE du ler Septembre

Pluic assez homogène, constituée de plusieurs ondées échelonnées entre 3 h et 8 h 30. Valeurs moyennes : 54,8 mm sur le FALADOUA et 64,1 mm sur le LODALA.

#### AVERSE du 6 Septembre

Pluie composite et assez peu homogène, s'étalant entre 19 h 30 et le lendemain 3 h. Valeurs moyennes : 45,6 mm sur le FALADOUA et 44,5 mm sur le LODALA.

#### 3 - 4 - Les crues du FALADOUA

Les caractéristiques essentielles des principales crues observées en 1962 ont été rassemblées dans le tableau n°7. Les caractéristiques des crues des années 1960 et 1961 ont été rappelées dans le tableau n°8. Les notations employées sont les suivantes :

- ta : intervalle de temps entre la pluie considérée et la première pluie antérieure (jours).
- PM : hauteur de pluie maximale sur le bassin versant (mm)
- P : hauteur de pluie moyenne sur le bassin versant (mm)
- K : coefficient d'abattement de la pluie, rapport P max/P (en %).
- Ii : Indice d'intensité pluviométrique (mm/houre) (Intensité moyenne pendant une demi-heure au plus fort de l'averse).
- tm : temps de montée (heures)
- tp : temps de réponse (heures)
- tb : temps de ruissellement (heures)
- Vr: Volume de ruissellement ( $10^3 \times m^3$ )
- Hr : Lame d'eau ruisselée (mm)
- Kr : Coefficient de ruissellement Hr/P (%)
- Qo : Débit de base, avant la crue (1/s)
- QM : Débit de crue maximal, déduction faite de l'écoulement : de base.
- QM/Hr : Débit maximal rapporté à une lame ruisselée de l mm, en principe constant pour toutes les crues unitaires (en m3/s/mm).

#### Le FALADOUA à PONONDOUGOU (9,3 km<sup>2</sup>)

#### Caractéristiques des principales crues de 1962.

- (2) Débit maximal de ruissellement, déduction faite de l'écoulement de base
- (3) U = crue unitaire
  pU = crue presque unitaire
  C = crue complexe

Le FALADOUA à PONONDOUGOU Rappel des caractéristiques des crues de 1960 et 1961

: No:Date:	====== ta: P <sub>M</sub>	· P	===== K :	===== ; ;	tm :	===== tp	===== : Vr	Kr	2 2 2	Q <sub>M</sub>	Q <sub>M</sub> /H <sub>r</sub>	:0bser-:
: 1 : 9/7: : 2 :13/7: : 3 :14/7: : 4 :18/7: : 5 :25/7: : 6 :12/8:	32,55,3 32,55,3 4:75,3 4:75,9 4:45,9 4:52,5 1:35,5	:64,8 :24,5 :19,1 :64,1 :62,2 :28,8 :33,0 :45,8 :32,8	86 75,4 37,1 85 66,2 58,7 58,7 86,6 92,5	32,55 37,55 37,55 397,5 30 30	4-30 : 1-25 : 2-30 : 3-15 : 4-00 : 5-00 : 2-30 : -	3 4-20 1-10 2-20 2-10 4-45 5-00 2-15	: 0 :: 10,8 :: 46,8 :: 120 :: 7,7 :: 0 :: 33,1 :: 8,3 ::	0 6,1 7,9 20,9 0,7 0,7 1,8 2,7	40: 100: 115: 10: 220: 270: 450:	0,3 2,05 4,12 13,3 1,3 1,0 3,33	0,98	pU
•	8 :28,5 5 :49,2 6 :50,5 7 :78,6 1 :78,0 5 :108,4	22,63 :22,63 :44,13 :42,03 :32,73 :71,23 :53,13 :15,83 :51,83	79,3 89,5 70,0 64,0 92,2 67,0 54,5	30 57,5 15,5 182,5 182,5 1837,5 1837,5	(1-30): 3-30: 4-00:	4-30 3-30 5-00 (4-30) 4-00	: 0 : 0 : 10 : 47 : 21,5 : 91 : 59,5	0 0 0 2,5 0 7,1 4,3 12,2	0: 0: 0: 2: 40: 100: 115:	0,46 3,65 1,07 0,25 6,1 4,43		

Parmi les huit crues du tableau nº7, seules les quatre premières peuvent être considérées comme unitaires ou presque unitaires. La plus intéressante est sans conteste celle du 26 Juillet, qui a été de loin la plus forte enregistrée depuis 1960 et qui, en outre, est pratiquement unitaire. Nous nous appuierons particulièrement sur elle pour esquisser l'hydrogramme unitaire du bassin.

- Le "temps de montée" oscille entre lh 05 et 3h 30 pour les quatre crues unitaires. Il est relativement court pour la crue du 26/7 produite par une averse centrée sur la moitié amont du bassin : le début de la montée a été de ce fait assez tardif et ne s'est fait sentir que lorsque le ruissellement venant de l'amont est parvenu à la station. Lorsque, au contraire, les précipitations sont suffisantes au voisinage de la station pour y provoquer un ruissellement presque immédiat, le temps de montée devient plus long. Toutes choses égales par ailleurs, le temps de montée tend également à s'allonger pour les faibles crues dont la vitesse de ruissellement est quelque peu ralentie.

Dans le cas du FALADOUA, le "temps de montée" ne peut pas être défini avec beaucoup de précision, ce qui n'est d'ailleurs pas un grave inconvénient pour l'évaluation des crues exceptionnelles. Compte tenu des valeurs relevées les années précédentes pour les crues unitaires et du fait que pour les fortes crues il tend à devenir un peu plus court, nous adopterons une valeur moyenne de 2h 15 pour notre hydrogramme unitaire.

- Le "temps de réponse" est généralement peu différent du temps de montée, tantôt un peu plus long, tantôt un peu plus court. On peut approximativement les considérer comme égaux.
- Le "temps de ruissellement" est en moyenne voisin de 8 heures. Sa détermination dépend d'ailleurs de la séparation toujours un peu arbitraire, entre le ruissellement superficiel et l'écoulement de base d'origine souterraine.
- Le rapport Q<sub>M</sub>/H<sub>r</sub>, qui définit le débit de pointe de l'hydrogramme unitaire, oscille entre 0,85 et 1,21 pour les quatre crue unitaires de 1962. Il est naturellement beaucoup plus faible pour les autres crues complexes de l'année. Pour la forte crue du 25/7/60, qui n'était pas tout à fait unitaire, il valait

1,03. En définitive, nous avons adopté une valeur moyenne de 1,1, très voisine de celle obtehue pour la grande crue du 26/7/62.

Le temps de montée, le temps de ruissellement et le débit de pointe permettent d'esquisser l'hydrogramme unitaire du FALADOUA, en tenant compte du fait que sa superficie doit correspondre à une lame d'eau ruisselée de 1 mm, c'est-à-dire à un volume de ruissellement de 9 300 m³. Pour le tracé de cet hydrogramme unitaire qui est figuré sur le graphique ci-joint, on s'est particulièrement inspiré de la forte crue du 26/7/62.

Il reste à étudier le volume des crues dont on a fait abstraction jusqu'ici pour déterminer l'hydrogramme unitaire. Nous utiliserons le coefficient de ruissellement classique Kr, rapport du volume ruisselé à la pluie moyenne tombée sur le bassin versant.

Les coefficients de ruissellement des crues de 1962 portés dans le tableau n°7 ne sont pas, dans l'ensemble, très élevés et varient entre 4,6 % et 23,1 %. On notera tout d'abord qu'ils augmentent assez rapidement avec la hauteur de la pluie moyenne; cette tendance, tout à fait normale, apparaît bien sur le graphique n° IVO. 151 476, qui comporte toutefois deux points éloignés de la courbe moyenne qui a pu être tracée très approximativement. La crue du 24 Août en particulier (point 7) a un coefficient de ruissellement très faible, mais cette anomalie s'explique si l'on se souvient que cette crue résulte de deux averses espacées d'une huitaine d'heures et comporte en fait deux pointes distinctes nettement séparées. La crue du ler Septembre (point 8), qui a également un coefficient de ruissellement apparemment trop faible, a été provoquée par plusieurs ondées échelonnées sur environ 5 heures.

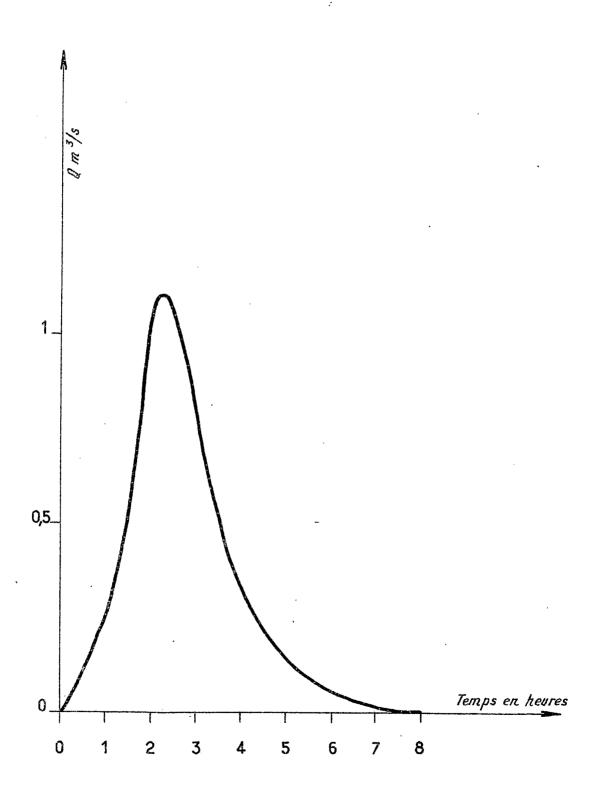
La durée de la pluie apparaît donc comme un facteur qui peut influencer de façon très sensible le coefficient de ruissellement.

Il existe d'ailleurs d'autres facteurs qui viennent encore compliquer cette question et qui apparaissent nettement lorsqu'on compare les coefficients de ruissellement de 1962 avec ceux des années précédentes.

#### BASSIN VERSANT DU FALADOUA

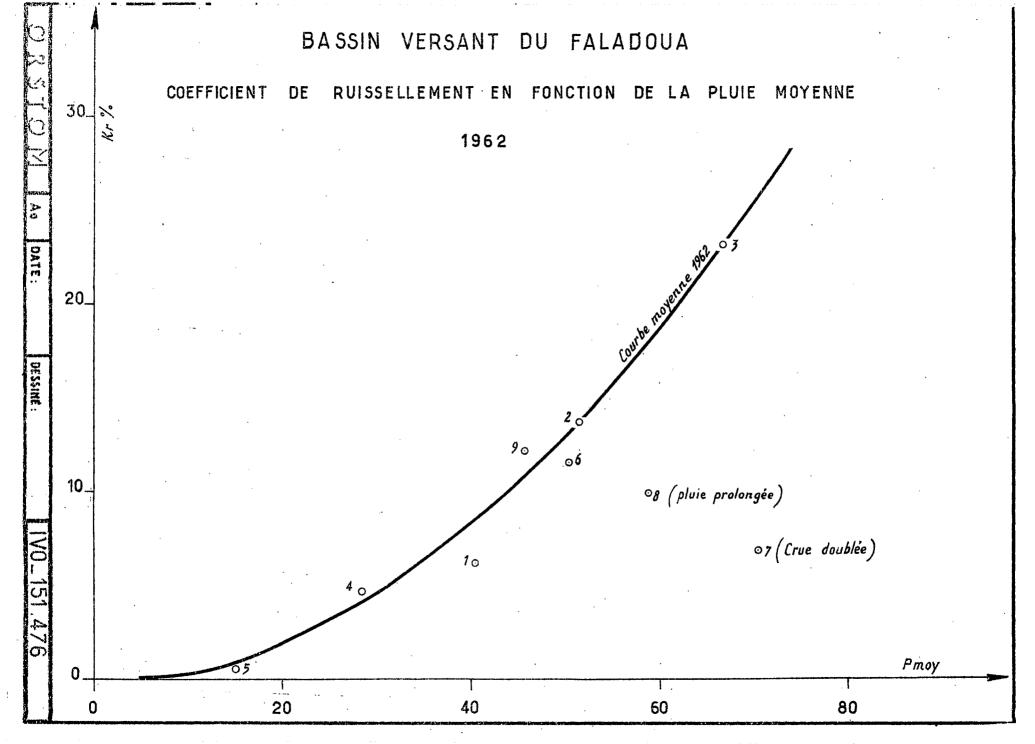
HYDROGRAMME UNITAIRE (9,3 km²).

Correspondant à une lame d'eau ruisselée de 1mm



DESSINÉ :

DATE:



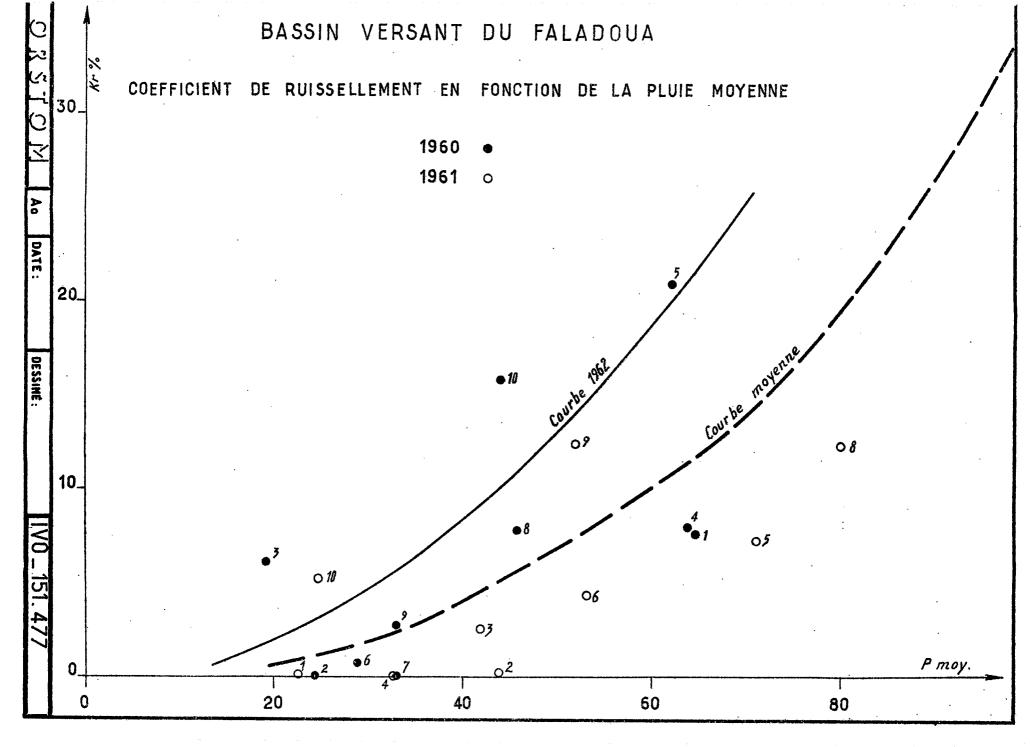
En ce qui concerne l'année 1960 (graph. n°IVO.151 477) on constate que deux points se situent au—dessus de la courbe moyenne Kr (P) établie pour 1962. Le premier point (crue n°3 du 14/7/60) correspond à une averse très inégalement répartie sur le bassin qui a donné licu à un ruissellement intense très localisé. La pluie moyenne a été seulement de 19 mm pour une pluie maximale de 51,5 mm (coef. d'abattement de 37 %). On conçoit dans ces conditions que le ruissellement ait été fort eu égard à la hauteur moyenne très modeste de l'averse. Le deuxième point situé au—dessus de la courbe correspond à une averse de fin de saison des pluies (crue n°10 du 15/9/60) pour laquelle le degré d' "humidité" du sol (expression préférable à celle de "saturation", souvent employée dans des rapports précédents) était élevé, comme en témoigne la forte valeur du débit de base (Qo = 540 l/s).

Le coefficient de ruissellement de la crue n°5 (25/7/60), la plus forte de l'année 1960, tombe approximativement sur la courbe de 1962 et semble ainsi la confirmer.

Les facteurs secondaires étaient, en effet, voisins de la normale : durée de la pluie n'excédant pas lh 30, coefficient d'abattement de 66 %, débit de base de 115 1/s.

Par contre, tous les autres coefficients d'écoulement de l'année 1960 se situent nettement au-dessous de la courbe de 1962. Pour les crues 1, 2, 4 et 6, il semble que la principale raison soit un degré d'humidité insuffisant. Le débit de base n'excédait pas, en effet, 40 l/s. Pour les crues 7, 8 et 9, les coefficients de ruissellement sont restés assez faibles pour la raison, semble-t-il, que les pluies ont été peu intenses et se sont prolongées pendant 5 heures ou même davantage.

Pour l'année 1961, qui a été marquée par une pluviosité déficitaire, la quasi-totalité des coefficients de ruissellement se situent au-dessous de la courbe de 1962. Le degré d'humidité du sol est resté relativement très bas jusque vers la mi-Août, comme l'indiquent les valeurs insignifiantes du débit de base. Seuls les points 9 et 10, qui correspondent à des crues de Septembre, tombent au voisinage de la courbe moyenne de 1962.



On pourrait se demander pourquoi le point 8, qui se rapporte à une crue de fin Août , reste éloigné de la courbe, mais en examinant les hyétogrammes correspondants, on s'aperçoit que la pluie a été de faible intensité et s'est prolongée pendant plusieurs heures. Toutes les autres crues de 1961 ont des coefficients de ruissellement compris entre 0 et 7 %; cette dernière valeur n'a d'ailleurs été atteinte que par la crue n°5 du 3/8/1961, alors que l'averse qui l'a engendrée a été l'une des plus fortes et plus intenses observées de 1960 à 1963. Si les conditions d'humidité du sol avaient été plus normales, le coefficient aurait approché de 25 %.

En définitive, l'analyse sommaire qui précède montre que le coefficient de ruissellement dépend, non seulement de la pluie moyenne sur le bassin versant, mais encore de plusieurs autres facteurs, tels que :

- le degré d'humidité du sol avant l'averse considérée.

- la durée de la pluie, son intensité et d'une façon plus générale, la forme du hyétogramme.

- la répartition plus ou moins régulière de la pluie sur le bassin versant.

Il était intéressant de chercher à préciser l'influence de ces différents facteurs par la méthode des corrélations multiples. Il convenait d'abord de représenter chacun des facteurs par un paramètre simple et bien caractéristique.

On a cherché à définir l'humidité du sol par un indice de la forme :

$$I_{H} = \frac{Pi}{ti^{n}}$$

ou de la forme :  $I_H = \Sigma$  Pi.  $e^{-at_i}$  (=  $\Sigma$  Pi.  $k^{t_i}$ , avec  $k = e^{-a}$ )

Pi et ti représentent respectivement la hauteur des pluies antérieures et l'intervalle de temps les séparant de la crue considérée.

Dans le premier cas, on a essayé plusieurs valeurs de n inférieures à l (n = 0,5 et n = 0) de façon à donner un poids suffisant aux pluies des premi**ers** mois de saison humide

(Avril, Mai, Juin) qui semblent jouer un rôle non négligeable dans l'engorgement progressif des couches superficielles du sol. On s'expliquerait ainsi que l'année 1961, qui a été dans l'ensemble très déficitaire, n'ait eu que des coefficients de ruissellement très inférieurs à ceux de 1960 et 1962 pour des averses du même ordre. Apparemment, l'engorgement de la couche gravillonnaire n'était pas assuré et la perméabilité est restée de ce fait élevée.

Pour tenir compte de ce phénomène d'humidification progressive du sol, on a également cherché à introduire dans la deuxième forme d'indice signalée plus haut (qui a sur la première le gros avantage d'une plus grande rapidité de calcul) des valeurs de k relativement élevées (de 0,90 à 0,95) alors que généralement des valeurs comprises entre 0,80 et 0,90 semblent mieux convenir.

En fait, ces deux formes d'indice n'ont donné ni l'une ni l'autre des résultats encourageants. Il n'a pas été possible d'établir de corrélations satisfaisantes entre, d'une part, les valeurs des différents indices d'humidité essayés et, d'autre part, les écarts des coefficients de ruissellement par rapport à la courbe moyenne Kr (P) mentionnée précédemment. Les graphiques obtenus ne nontraient que de vagues tendances ; la dispersion des points expérimentaux était trop grande pour qu'on puisse en dégager une relation bien définie.

Pour réduire cette dispersion, on a essayé de faire intervenir de nouveaux paramètres caractérisant la forme des hyétogrammes. Dans ce but, on a déterminé pour chaque averse :

- la plus forte intensité moyenne dans un intervalle de 30 minutes.
- la durée totale de la pluie, en excluant les petites précipitations d'intensité inférieure à 5 mm/h qui précèdent ou suivent le gros de l'averse.

Là encore, les résultats obtenus n'ont pas été satisfaisants, ce qui nous a confirmé que les indices d'humidité classiques ne convenaient pas dans le cas particulier du bassin du FALADOUA, nom plus d'ailleurs que le débit de base Qo que nous avons également essayé sans succès.

Le problème s'avérait donc particulièrement compleme dans le détail. Etant donné que nous avions enregistré deux fortes crues (n°5 en 1960 et n°3 en 1962) qui permettaient d'évaluer les crues rares sans extrapolation excessive, nous n'avons pas poursuivi plus avant nos investigations. Les résultats auxquels nous aurions peut-être abouti, ne présentaient pas un intérêt suffisant pour justifier de longs calculs et de laborieux tâtonnements.

Pratiquement, on pourra retenir comme première approximation la courbe moyenne Kr (P) du graph. n°IVO.151 477 qui tient compte des résultats des trois années d'observations. Cette courbe nous servira pour l'évaluation des crues rares, dont le calcul suppose, comme on le verra plus loin, qu'une averse de fréquence rare rencontre des conditions de ruissellement moyenne. La courbe Kr (P) qui n'a pas d'intérêt pour une crue particulière, tend précisement à traduire ces conditions moyennes.

#### 3 - 5 - Les crues du LODALA

Comme pour le FALADOUA, nous donnons ci-après dans le tableau n°9 les caractéristiques essentielles des crues de 1962. Celles des crues de 1960 et 1961 sont, en outre, rappelées dans le tableau n°10. Les notations restent les mêmes que pour le FALADOUA.

On remarque que les crues du LODALA en 1962 n'ont pas atteint des débits de pointe très élevés. Le plus fort maximum est celui de la crue n°8 du ler Septembre qui avec 7,8 m3/s, est resté très inférieur aux 18 et 20 m³/s observés en 1960 les 25/7 et 15/9. Dans l'ensemble, cependant, les crues de 1962 dépassent largement celles de 1961, dont la plus forte n'atteignait que 5,5 m3/s.

Comme les années précédentes, la majorité des crues de 1962 sont complexes, c'est-à-dire qu'elles résultent d'une succession de deux ou plusieurs averses. Cependant, les crues n°3, 4 et 5 peuvent être considérées comme approximativement unitaires et c'est sur elles que nous nous baserons principalement pour déterminer les principaux éléments de l'hydrogramme unitaire, sans oublier les grandes crues n°5 et 10 de 1960.

TABLEAU nº9

<u>Le LODALA à PONONDOUGOU (48,8 km²)</u>
Caractéristiques des principales crues de 1962

: No	===== :Date:	ta	======================================	======================================	=====: K .	======= : tm :	tp	===== : tb	===== V r	Hr	Kr	Qo	===== :Q <sub>M</sub> *	.;Q <sub>M</sub> /H <sub>r</sub>	o bser-: vations:
•	0	jours	mm	mm	%	heure	heure	heure	10 <sup>3</sup> m <sup>3</sup>	mm	%	1/s	111 <sub>3</sub> /a	:m7\$/mm	8
. 0	5/7 1,5/7	(1)	56,3 65,2	49,8	76,5	o o	- - -	-		limni	igrapl le fai	20 ne blo	oqué		-0
<b>4</b> 5	:26/7: 1/8 : 3/8	(1)	•	30,1 21,0 23,2	58	8-1/2 12-0 9-0	12-1/2	30	33	0,67	3,2	180	0,95	1,82 1 1,42 1 1,12	U
7	20/8 24/8 1/9	4 8	88,2	51,5 68,9	78	5 0	113-0 21-0	53	295	6,05	8,8	850	3,0	0,601	G :
٠.	6/9		, ,	44,5		13-0 13-1/2	•							:0,78 :0,90	

<sup>\*</sup> Ecoulement de base déduit

### TABLEAU nº10

Le LODALA à PONONDOUGOU

Rappel des caractéristiques des crues de 1960 et 1961

: No	:Date:P max	P moy	K :	====== : : tm :	===== tp:	v <sub>r</sub>	K <sub>r</sub>	Qo :	Q <sub>M</sub>	:====== :Q <sub>M</sub> /H <sub>r</sub>	: Observations :
***************************************	mm	mm	%	heure	heure	10 <sup>3</sup> m <sup>3</sup>	; ; ; %	1/s :	$m^3/s$	m <sup>3</sup> /s/mm	
1960 1	: 9/7: 87,5°	.59,0:	67,5		3	0	: 0	0:	0,01		
: 2 : 3 : 4	:13/7: 64,1 :14/7: 57,4 :18/7: 75,3	:25,4:	44,5			: 40	0 ; 3,1; 4,8;	8	0,02 2,0 4.5		:pU partielle :
: 567	:25/7: 93,9 :12/8: 49,1	:61,4: :21,0:	:65 <b>,</b> 5 : :43 :	7-0	6-1/4	435 13	14,5°	285: 420:	18,0	: 2,0 : 1.85	:pU, centrée aval :pU, ruissel partiel :
: 8	:30/8: 53,1 :12/9: 56,6 :14/9: 36,0	:43,5: :30,6:	77 :					2300:	;	<del>-</del>	: C
:10	:15/9:120,3	:60,5: :	50	:5-1/2:	5 · · · · ;	: 730 :	:24,8 ::	3750:	20	1,34	C, centrée aval
:196		: ': :27 - 0:	: :57.5:		3	, (	: ':	: :: :: 0: <b>:</b>	0	, ,	70 ♦ •
: 2	3/7: 71,7	47,5	66,5		· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	•	: 0 :	0:	0 :		
* 3 * 4	<b>:</b> 25/7: 55,9	:33,94	5- و 60	0			: 0 :		0,1		:
• 5 • 6	: 3/8: 85,3	:69,3:	:73	•	o :	<b>.</b> 0.	: 0 :		0,35		
: 7	:18/8: 28,2º	:16,0%	:57	o 0	•	: (20)	<b>:</b> (2,5):	200:	0,5	: 1,25 ·	•
: 8 : 9					0	: 250 : 200 ·	: 7,2: : 7,1:	: 600: :1050:	5,5 3,5	: 1,07 : 0,85	: C : U
:10	:28/9:: 60	:27,2	45,5	9 4	0					: 1,95	
	:14/9: 36,0 :15/9:120,3 :15/9:120,3 :20/6: 46,8 :3/7: 71,7 :12/7: 60,8 :25/7: 55,9 :3/8: 85,3 :10/8: 73,2 :18/8: 28,2 :29/8:108,5	30,6: 60,5: 27,0: 37,5: 31,9: 33,9: 47,4: 16,0: 170,9:	85 57,5 561,5 57,5 57,5 575,5 576,5			730 	24,8 24,8 0 0 0 1,8 (2,5) 7,2 7,1	2300: 3750: : 0: 0: 0: 20: 200: 600:	0 0 0,1 0 0,35 1,0 0,5 5,5	1,34 - - 1,13 1,25 1,07 0,85	C, centrée aval

- Le "temps de montée" apparaît passablement variable, jusqu'en 1962 il oscille entre 8h 30 et 12 h pour les crues unitaires. Il dépend dans une certaine mesure de la répartition de l'averse sur le bassin versant et sera naturellement plus long lorsque la pluie a été maximale vers les extrémités amont du bassin. Si, au contraire, la pluie a été surtout intense au voisinage de la station, le temps de montée peut ne pas dépasser quelque cinq heures, comme ce fut le cas pour la crue de 15/9/60.

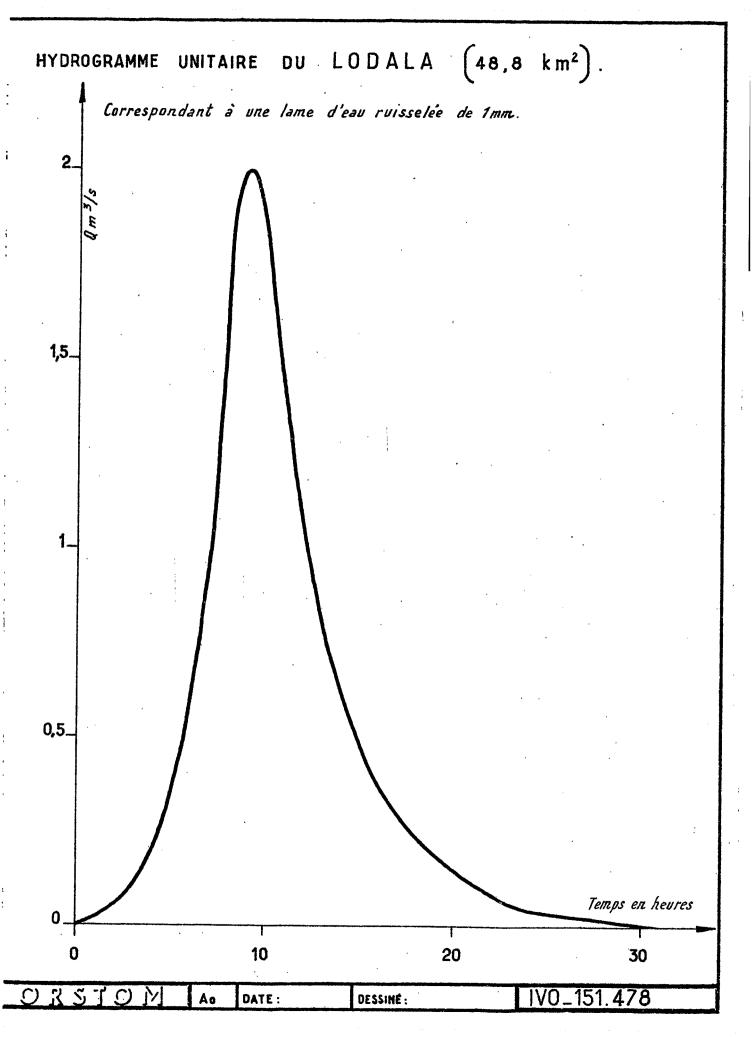
Le temps de montée du LODALA n'est donc pas aussi bien défini que ne le voudrait la théorie des hydrogrammes unitaires. Néanmoins, on pourra admettre qu'il est, en moyenne, voisin de 9 heures.

- Le "temps de réponse" est à peu près équivalent au temps de montée et n'est pas connu avec plus de précision que lui. On pourra encore admettre qu'il est égal à 9 heures.
- Le "temps de ruissellement" varie quelque peu en fonction de la situation de l'impact maximal de la pluie. En moyenne, il est de l'ordre de 30 heures.
- Le <u>rapport QM/Hr</u>, qui définit le débit de pointe de l'hydrogramme unitaire, est compris entre 1,12 et 1,82 pour les crues unitaires de 1962 et entre 1,85 et 2,0 pour celles de 1960. Pour l'évaluation des crues de fréquence rare, nous retiendrons par prudence la valeur de 2,0 qui a été relevée pour l'une des plus fortes crues enregistrées depuis 1960.

Les données qui précèdent ont permis d'esquisser l'hydrogramme unitaire du LODALA, en lui faisant correspondre un volume de ruissellement de 48 800 m3, c'est-à-dire une lame d'eau de 1 mm.

Si l'on compare les hydrogrammes unitaires des deux bassins versants expérimentaux, on remarque que le temps de montée et le temps de base du LODALA sont à peu près quatre fois supérieurs à ceux du FALADOUA, alors que le rapport des longueurs des bassins n'est que de 1,8. Par contre, le débit de pointe du LODALA est à peine le double de celui du FALADOUA, bien que le rapport de la superficie des bassins dépasse 5. Il y a donc un amortissement des crues qui augmente rapidement avec la superficie des bassins versants.

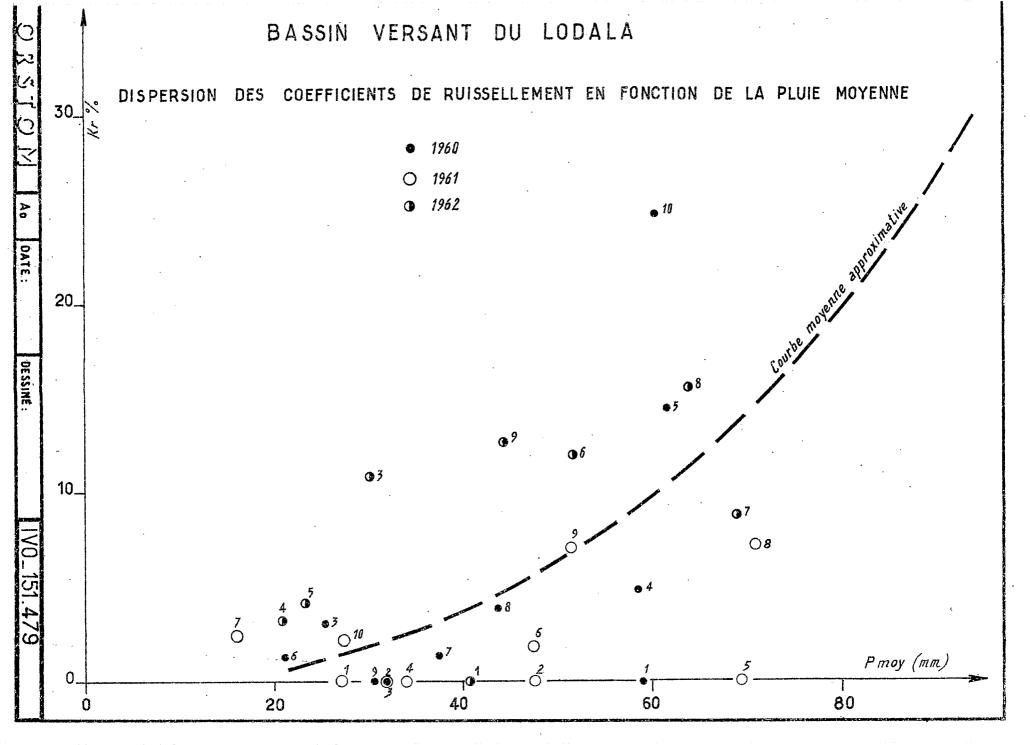
Cet effet d'amortissement apparaît très nettement d'ailleurs pour les averses n°l et 2 (6 et 15 Juillet 1962),



qui ont donné à la station du FALADOUA des volumes de ruissel-lement appréciables, avec des débits de pointe de 2,1 et 7,6 m<sup>3</sup>/s la crue nol a été complétement absorbée avant de parvenir à la station du LODALA, tandis que la crue nº2 n'y a provoqué qu'un léger gonflement du débit. En 1960, on avait déjà constaté que les premières crues du FALADOUA s'estompaient à peu près complétement sur le parcours de 3 km qui sépare les deux stations de mesures. Ce phénomène doit être en partie attribué au remplissage du lit et des mares que creusent les paysans en saison sèche. Le radier, par lequel la route BOUNDIALI -KORHOGO franchit le ruisseau du FALADOUA, constitue également un obstacle non négligeable à l'écoulement des cours. Il comporte des buses d'un diamètre insuffisant, de sorte qu'après les fortes averses, la route est inondée et rétient temporairement vers l'amont un volume d'eau important. L'amortissement naturel des crues du LODALA est donc quelque peu accentué par la présence de la route qui franchit trois des branches affluentes du bassin versant.

Venons-en à l'examen des coefficients de ruissellement En 1962, ils sont restés compris entre 3,2 et 15,6 % et, à pluviométrie égale, ont été dans l'ensemble de même ordre que ceux du FALADOUA, sauf, semble-t-il, pour les fortes valeurs de P. Cette dernière tendance s'était déjà manifestée les deux années précédentes, si l'on excepte le cas de la crue du 15/9/60 qui avait bénéficié d'un coefficient de ruissellement relativement très élevé de 24,8 % (pluie de 120 mm localisée dans le Nord-Est du bassin).

Les coefficients de ruissellement du LODALA sont aussi difficiles à déterminer a priori que ceux du FALADOUA: Un coup d'oeil sur le graphique n° IVO. 151 479 montre immédiatement la grande dispersion des points obtenus en portant Kr en fonction de P, pour les trois années d'observation. Pas plus que pour le FALADOUA, il n'est possible de rendre compte de cette dispersion en faisant intervenir un indice d'humidité classique. L'engorgement progressif des couches superficielles du sol est, dans le cas présent, un phénomène complexe qui ne se laisse pas enfermer dans une expression mathématique simple, comme on l'a déjà constaté pour le FALADOUA. Les effets d'amortissement des crues, qui sont plus prononcés pour le LODALA, auraient d'ailleurs tendance à compliquer encore le problème. Nous nous contenterons donc d'indiquer les tendances générales qui gouvernent les variations du coefficient de



#### ruissellement :

- a) Les coefficients de ruissellement sont influencés par la pluviosité moyenne de l'année considérée. On note ainsi, sur le graphique n° IVO.151 479, que les points relatifs à l'année 1962 sont à peu près systématiquement placés audessus de l'année 1960, lesquels dominent dans l'ensemble ceux de 1961, année la plus sèche des trois.
- b) Lorsque l'humidité du sol est encore très loin de la saturation, le coefficient de ruissellement est pratiquement toujours nul, quelle que soit la hauteur de l'averse. On a ainsi relevé en 1961 une averse de 70 mm (n°5) qui n'a provoqué aucun ruissellement. La même averse en Août ou Septembre 1960 aurait donné un coefficient de l'ordre de 17 %.
- c) Lorsque l'humidité du sol est suffisamment avancée, les coefficients de ruissellement augmentent assez rapidement avec la hauteur de l'averse.

Pour les besoins pratiques, nous avons tracé, sur le graphique n°TVO.151 479 une courbe moyenne K, (P) que nous nous proposons d'utiliser pour l'évaluation des crues de fréquence rare. Cette courbe, qui n'a évidemment qu'une valeur toute approximative, est pratiquement identique à celle du FALADOUA.

#### 3 - 6 - Estimation des crues rares

Nous évaluerons pour chacun des deux bassins versants le débit de pointe des crues maximales annuelles de fréquences médiane et décennale, c'est-à-dire des crues qui, sur une longue série d'années d'observation, seraient en moyenne atteintes ou dépassées respectivement une année sur deux et une année sur dix. Nous ne chercherons pas à évaluer les crues exceptionnelles de fréquences cinquantenaire et centenaire car, dans l'état actuel de nos observations, le calcul serait hasardeux.

#### 3 - 6 - 1 - Bassin du FALADOUA

#### a) <u>Orue "médiane</u>" (1)

On admettra, comme hypothèses de calcul, que la crue "médiane" résulte d'une averse ponctuelle de fréquence également "médiane", tombant au centre du bassin versant et bénéficiant de conditions d'humidité du sol qualifiées de "moyennes". Le coefficient d'abattement de l'averse sur l'ensemble du bassin est également supposé moyen.

- L'averse "médiane" ponctuelle a été évaluée précédemment à 85 mm.
- Le coefficient d'abattement moyen pour les averses observées de 1960 à 1962 est de 77 %. Mais il s'agit d'averses ayant leur noyau intense en un point quelconque du bassin. Ici, nous sommes tenus d'admettre que l'averse médiane considérée se produit au centre du bassin. Le coefficient d'abattement à retenir doit donc être majoré. Nous l'avons admis égal à 85 %.
- La pluie moyenne sur le bassin versant est donc :

$$P = 85 \times 0,85 = 72,5 \text{ mm}$$

- Le coefficient de ruissellement correspondant à cette pluie moyenne est de 15 % d'après la courbe K<sub>r</sub> (P) du graphique n° IVO. 151 477.
- La lame d'eau ruisselée est donc :

$$Hr = 0.15 \times 72.5 = 10.8 \text{ mm}$$

- On peut admettre que l'averse médiane considérée a une durée utile de l'ordre d'une heure (abstraction faite des petites précipitations inférieures à 5 mm/h qui précèdent ou suivent le gros de l'averse) et peut, de ce fait, être

<sup>(1) -</sup> Expression simplifiée, qui peut prêter à confusion. Il faut sous-entendre : "crue maximale annuelle de fréquence médiane". L'appellation de "crue annuelle", parfois employée dans ce sens, est impropre. Celle de "crue biennale" serait plus exacte.

approximativement assimilée à une pluie unitaire. Nous lui attribuerons un rapport  $Q_{\rm M}/H_{\rm r}$  égal à 1,0, valeur légèrement inférieure à celle admise pour l'hydrogramme unitaire.

- Le débit de pointe de la crue médiane est donc le suivant :

$$Q_{M} = 1.0 \times 10.8 = 10.8 \text{ m}^{3}/\text{s}$$

Gette valeur ne tient pas compte du débit de base d'origine souterraine, que l'on peut évaluer à 0,2 m³/s. En définitive, le débit de pointe de la crue médiane s'élève à :

$$11 \text{ m}^3/\text{s}$$
 (1 200  $1/\text{s/km}^2$ )

#### b) Crue décennale

On admettra une hypothèse de calcul analogue à celle du cas précédent : La crue décennale résulte d'une averse décennale tombant au centre du bassin versant, avec un coefficient d'abattement moyen et dans des conditions d'humidité moyenne.

- L'averse décennale ponctuelle a déjà été évaluée à 115 mm.
- Le coefficient d'abattement ne paraît pas augmenter systématiquement avec la hauteur de l'averse. Nous prendrons la même valeur que précédemment, soit 85 %.
- La pluie moyenne sur le bassin versant est donc :

$$P = 115 \times 0.85 = 100 \text{ mm environ}$$

- Le coefficient de ruissellement est l'élément le plus délicat à choisir. La courbe K (P) du graphique n° IVO. 151 477, conduit à une valeur de 35°% que nous adopterons.
- La lame d'eau ruisselée est donc :

$$Hr = 0,35 \times 100 = 35 \text{ mm}$$

- Il n'est plus possible d'assimiler l'averse décennale à une pluie unitaire. L'examen de nombreux enregistrements de

pluviographes montre, en effet, que la durée de la pluie utile tend nettement à augmenter avec la hauteur de précipitation. Dans le cas présent, nous avons admis le hyétogramme représenté sur le graphique n°IVO.151 480 qui conduit à la distribution suivante:

- La crue décennale, correspondant à ce schéma d'averse, a été déterminée par addition des ordonnées de trois hydrogrammes élémentaires décalés d'une heure, suivant la méthode classique des hydrogrammes unitaires. L'hydrogramme résultant (voir graphique n° IVO. 151 480) a un débit de pointe de 27,35 m³/s, valeur que nous arrondirons à :

$$28 \text{ m}^3/\text{s}$$
 (3 000  $1/\text{s/km}^2$ )

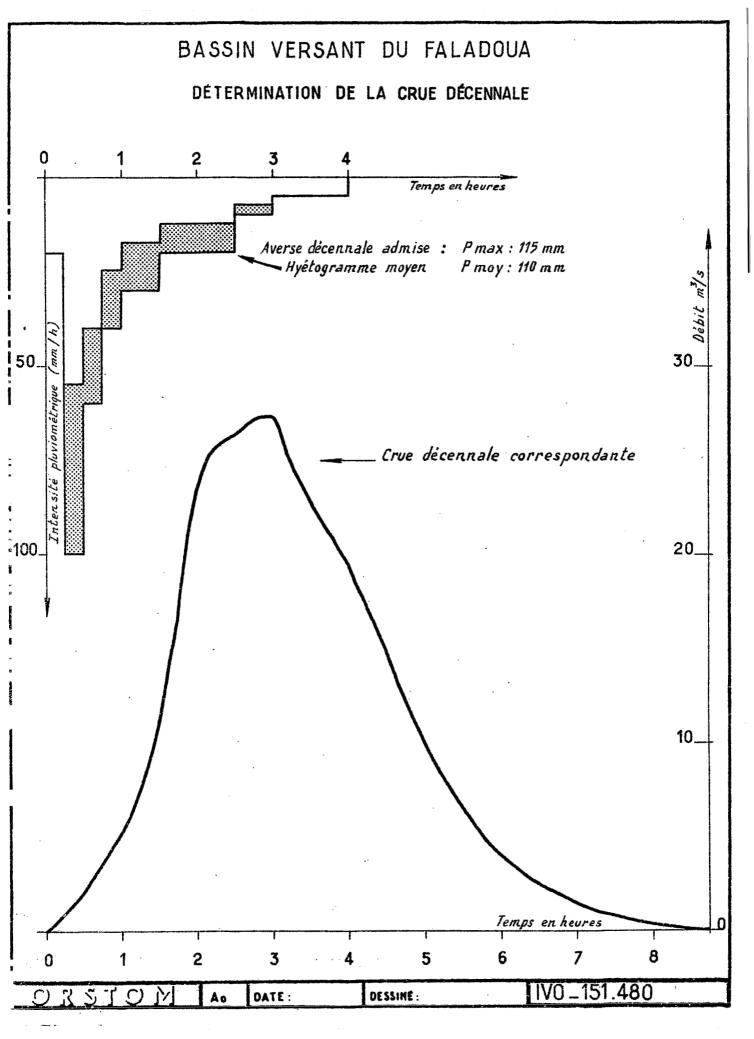
pour tenir compte de l'écoulement de base.

#### a) Crue médiane

La méthode de calcul est la même que pour le FALADOUA.

- L'averse maximale ponctuelle de fréquence médiane est encore prise égale à 85 mm.
- Le coefficient d'abattement moyen pour les averses observées de 1960 à 1962 est de 65 %, mais il s'agit d'averses réparties de façon quelconque sur le bassin versant. L'averse médiane que nous devons considérer ici est bien centrée au milieu du bassin versant. Nous admettons que son coefficient d'abattement est de 75 %.
- La pluie moyenne sur le bassin versant est donc :

$$P = 85 \times 0.75 = 64 \text{ mm}$$



B.V. du FALADOUA

CALCUL de la CRUE DECENNALE

	emps ires)	:0:1/	2: 1 :	: :1 1/2 :	1 3/4	: 2	2 1/4	2 1/2	2 3/4	3	3 1/4:	3 1/2	. 4	4 1/2	5	6	7	: 8	9	:10:
: Uni	lrogr. taire	0:0,	1:0,25	: 5:0,50	0,77	: 1,05	1,1	1,045	0,93	0,78	0,63	0,50	0,33	0,22	0,14	0,055	0,015	:0	22 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0	
ntaire	Hr = 20 mm	0:2,	0:5,0	10,0	15,4	:21,0	22,0	20,9	18,6	15,6	12,6	10,0	6,6	4,4	2,8	: 1, 1	0,3	:0		
· <u> </u>	Hr =		:0	1,0	1,8	2,5	3,5	: 5,0	7,7	10,5	11,0	10,45	.7,8	5,0	3,3	1,4	0,55	:0,15	:0	= 1 e= 1
· ;;;	Hr =		:	:	:	: 0	0,25	0,5	0,9	1,25	1,75	2,5	5,25	5,23	3,9	1,65	0,70	0,27	i 0,07	5:0:
: To	lrogr. otal n <sup>3</sup> /s)	0:2,	0:5,0	:11,0	17,2	:23,5	25,75	26,4	27,2	27,35	25,35	22,95	:19,65	: :14,63 :	:10,0	: :4,15 :	1,55	0,425	0,07	<i>5</i> : 0:

- Pour cette pluie moyenne, l'examen du graphique n°IVO.151 479 nous permet de choisir un coefficient de ruissellement vraisemblable de 12 %.
- La lame d'eau ruisselée est donc :

$$Hr = 64 \times 0,12 = 7,65 \text{ mm}$$

- On peut admettre que l'averse médiane est unitaire et qu'elle conduit à un rapport Qmax/Hr égal à 1,8, valeur un peu inférieure à celle que nous avons adoptée pour l'hydrogramme unitaire et qui est plutôt valable pour les très fortes crues.
- Le débit de pointe de la crue médiane est donc le suivant :

$$Q_{M} = 7,65 \times 1,8 = 13,8 \text{ m}^{3}/\text{s},$$

en faisant abstraction du débit de base d'origine souterraine. Pour tenir compte de celui-ci, nous adopterons la valeur arrondie suivante :

$$14.5 \text{ m}^3/\text{s}$$
 (300  $1/\text{s/km}^2$ )

#### b) Crue décennale

- L'averse décennale ponctuelle est égale à 115 mm, comme on l'a vu précédemment.
- Le coefficient d'abattement de cette averse est approximativement le même que celui de l'averse médiane, c'est-à-dire 75 %.
- La pluie moyenne sur le bassin versant est donc de :

$$P = 115 \times 0,75 = 86 \text{ mm}$$

- Le coefficient de ruissellement est l'élément le plus délicat à déterminer. Le graphique n°IVO.151 479 nous conduit à adopter une valeur voisine de 25 %.
- La lame d'eau ruisselée est ainsi de :

$$Hr = 86 \times 0,25 = 21,5 \text{ mm}$$

- En admettant, pour le LODALA, un hyétogramme analogue à celui du FALADOUA, l'averse décennale peut cette fois être considérée comme pratiquement unitaire, étant donné que le temps de réponse est d'environ 9 heures, au lieu de 2h 1/4.

Il n'est donc pas nécessaire de déterminer la crue décennale par superposition d'hydrogrammes élémentaires. Nous pouvons très simplement calculer le débit de pointe en utilisant le rapport  $Q_{\rm M}/H_{\rm r}$  de l'hydrogramme unitaire, dont la valeur est 2,0. D'où :

$$Q_{M} = 21.5 \times 2.0 = 43 \text{ m}^{3}/\text{s}$$

Pour tenir compte du débit de base, nous arrondirons le débit de pointe à :

$$45 \text{ m}^3/\text{s}$$
 (925  $1/\text{s/km}^2$ )

### 3 - 6 - 3 - Récapitulation

On trouvera, récapitulés dans le tableau ci-dessous, les différents débits de crues qui viennent d'être évalués dans les paragraphes précédents :

	FALADOUA (9,3 km2)	LODALA (48,8 km <sup>2</sup> )					
	Débit : Débit absolu : spécifique						
:Crue médiane	ll m <sup>3</sup> /s l 200 l/s/km <sup>2</sup>	14,5 m <sup>3</sup> /s 300 l/s/km <sup>2</sup>					
:Crue décennale:	28 " :3 000 " ·	45 " :925 " :					

On remarque que les débits spécifiques de crue décroissent très vite avec la superficie du bassin versant. Il ne faut pas oublier toutefois que la route de BOUNDIALI - KORHOGO, qui traverse le bassin du LODALA, fait un peu obstacle à l'écoulement des crues et provoque ainsi une réduction artificielle des débits de pointe. Il est malheureusement difficile d'évaluer l'importance de cette réduction, mais elle atteint peut-être 10 à 20 %. On devra en tenir compte pour l'application éventuelle des débits spécifiques de crue du LODALA à d'autres bassins versants de la région.

En vue de comparaisons avec les résultats obtenus sur d'autres bassins versants, on peut interpoler les débits de crue obtenus sur le FALADOUA et le LODALA et les ramener à une superficie-type de 25 km². On aboutit aux résultats suivants:

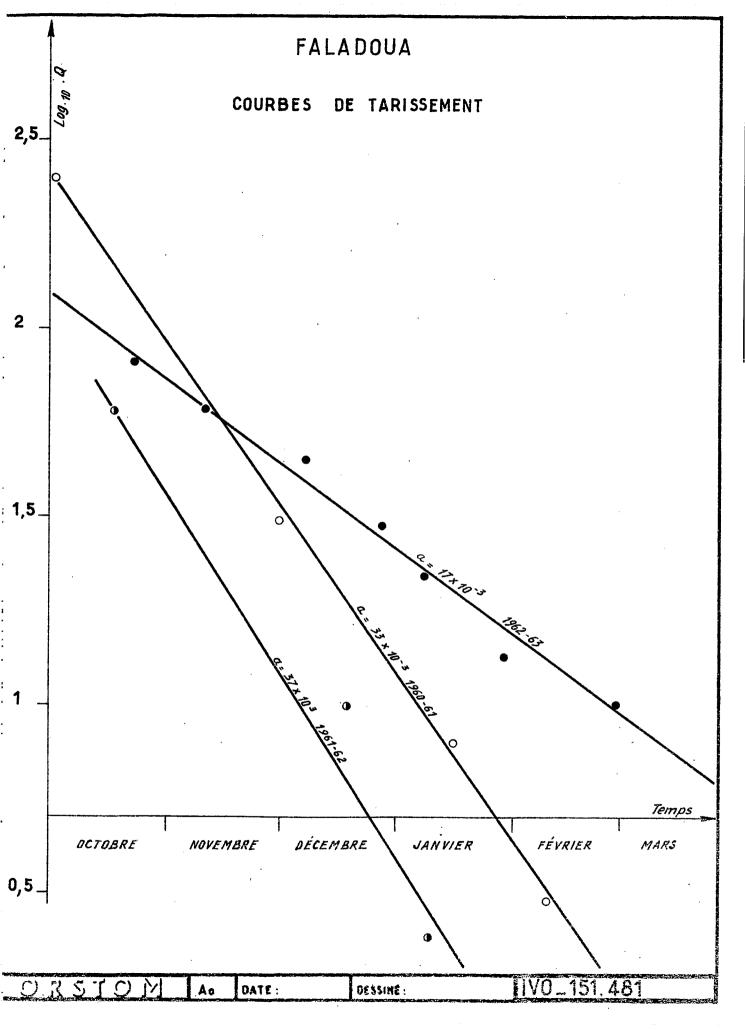
- crue médiane : 13 m $^3$ /s, soit 525  $1/s/km^2$  - crue décennale : 37,5 m $^3$ /s, soit 1 500  $1/s/km^2$ 

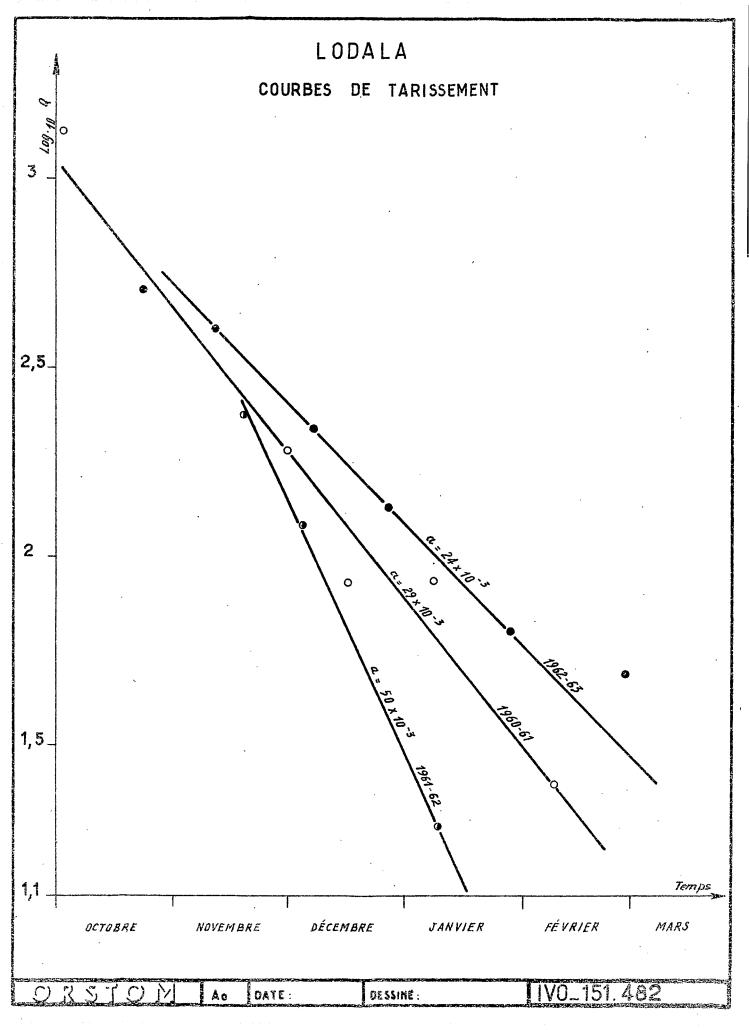
#### 3 - 7 - Tarissement et étiages

Les mesures de débits effectuées à intervalles réguliers entre Octobre 1962 et Février 1963 permettent de tracer des courbes de tarissement exponentielles (qui se traduisent par des droites sur les graphiques n°IVO. 151 481 et IVO. 151 482, à coordonnées semi-logarithmiques).

En comparant ces courbes de tarissement avec celles des années précédentes, on constate que leur décroissance est relativement lente en 1962 - 1963, aussi bien pour le LODALA que le FALADOUA. Nous donnons d'ailleurs ci-dessous les différentes valeurs du coefficient de tarissement "a" qui intervient dans une loi de la forme : Q = Qo e - at

Il est à noter que le coefficient "a" a pour dimension l'inverse d'un temps, exprimé en jours. Nous donnons donc également les valeurs de l/a, qui correspondent au temps nécessaire pour que le débit observé un jour donné soit réduit dans le rapport l/e.





, ========			-=				
•	FALAD	OUA :	LODALA				
, •	a	1/a	a :	1/a :			
***************************************	jours	jours	jours	jours:			
:1960-61	: :33 x 10	30	3: 29 x l0	34.5			
:1961-62	$:37 \times 10^{-3}$	3	3: 50 x 10 :	•			
:1962-63	17 x 10 3	<u>59</u>	24 x 10 :	41.5:			
=======	=============	=======	=======================================				

Les coefficients de tarissement présentent des écarts notables entre le FALADOUA et le LODALA; ils sont également assez variables d'une année à l'autre pour un même bassin. On notera cependant que l'année sèche 1961 a eu un tarissement rapide, surtout sur le LODALA, tandis que l'année 1962 plus humide a eu un tarissement lent, spécialement sur le FALADOUA. Pour les deux bassins versants, le coefficient de tarissement varie largement dans le rapport de l à 2, ce qui est assez inhabituel. Le mécanisme de la vidange progressive des réserves souterraines, ou plutôt celui de leur remplissage pendant la saison des pluies, ne correspond probablement pas au schéma classique. Cette anomalie est peut-être liée, dans une certaine mesure, à celle constatée dans les valeurs très inégales des coefficients de ruissellement et explique sans doute les grandes difficultés rencontrées pour établir des relations simples entre le coefficient de ruissellement et l'indice d'humidité.

## 3 - 8 - <u>Débits mensuels et annuels</u>

Le tableau n° 12 contient les débits mensuels du FALADOUA et du LODALA, pour les trois années d'observation. Les débits de saison sèche ont été reconstitués approximativement à l'aide des courbes de tarissement étudiées au paragraphe précédent.

# DEBITS MOYENS MENSUELS et ANNUELS

(en litres/seconde)

:B.V. FALADOUA:	J :	J :	===; A :	S :	0	N :			E E E E	M	A	====: M	====== Année:
1960 - 61	0	190:	155:	395	205	65:	22 ::	8	3	1	0	0 .	87
: 1961 - 62	0 -	4 ::	170:	255	110	29:	8 -:	3	1	0	· O ·	0	48 ·
1962 - 63	0 :	(80)	220 <b>:</b>	320	155	65:	36	(21)	(12,5)	(7,5)	(4)·	(2)	77
B.V. LODALA		? ° .					Transference Street Street Street, a	:: ::					
1960 - 61	0 .	520:	755 <b>:</b>	2310	995	400:	130	55	21	9	4	l :	435
: 1961 - 62 :	0 :	10:	490:	2080	600	340:	70	16	3	0	0	0 ·	300 :
1962 - 63	0 %	180:	980:	1920	810	460:	(180)	(90)	(40)	(20)	(10)	(5)	390 :
====================================	====	=======	====	=====		====	=====	=====		.===== <b>:</b>	=====	====	: <b>:</b>

Le tableau nº 12 montre que le mois de Septembre est toujours, et de beaucoup, le plus abondant. Les mois d'Août et d'Octobre viennent ensuite en deuxième ou troisième position. Sur le FALADOUA, Août a le plus souvent la prépondérance, tandis que sur le LODALA, Octobre est généralement supérieur à Août, ce qui s'explique par l'inertie plus grande du bassin. Juillet et Novembre peuvent, de la même façon, être mis en balance pour les quatrième et cinquième positions. A partir de Décembre et surtout de Janvier les débits tombent à des valeurs insignifiantes et même nulles, jusqu'en Juin.

D'une année à l'autre, l'irrégularité des débits mensuels est assez marquée. Pendant la saison des pluies, le mois le plus irrégulier est Juillet qui peut avoir un débit presque nul, si les pluies ont été tardives, ou au contraire un débit déjà élevé, si les premières pluies d'Avril, Mai et Juin ont été assez abondantes. En valeur relative, les mois d'Août et de Septembre sont les plus réguliers, exception faite du mois de Juin pour lequel les débits paraissent immanquablement nuls.

En ce qui concerne les débits moyens annuels (ou modules), ils sont compris entre 48 et 87 l/s pour le FALADOUA et entre 300 et 435 l/s pour le LODALA. Les modules spécifiques sont du même ordre pour les deux bassins versants et oscillent autour d'une moyenne proche de 7,7 l/s/km². Comme il est normal, l'irrégularité interannuelle est plus élevée pour le plus petit des deux bassins, mais la période d'observation est beaucoup trop courte pour qu'on puisse calculer valablement des coefficients d'irrégularité interannuelle.

## 3 - 9 - Bilan hydrologique

Les éléments du bilan hydrologique du FALADOUA et du LODALA sont rassemblés dans le tableau n° 13.

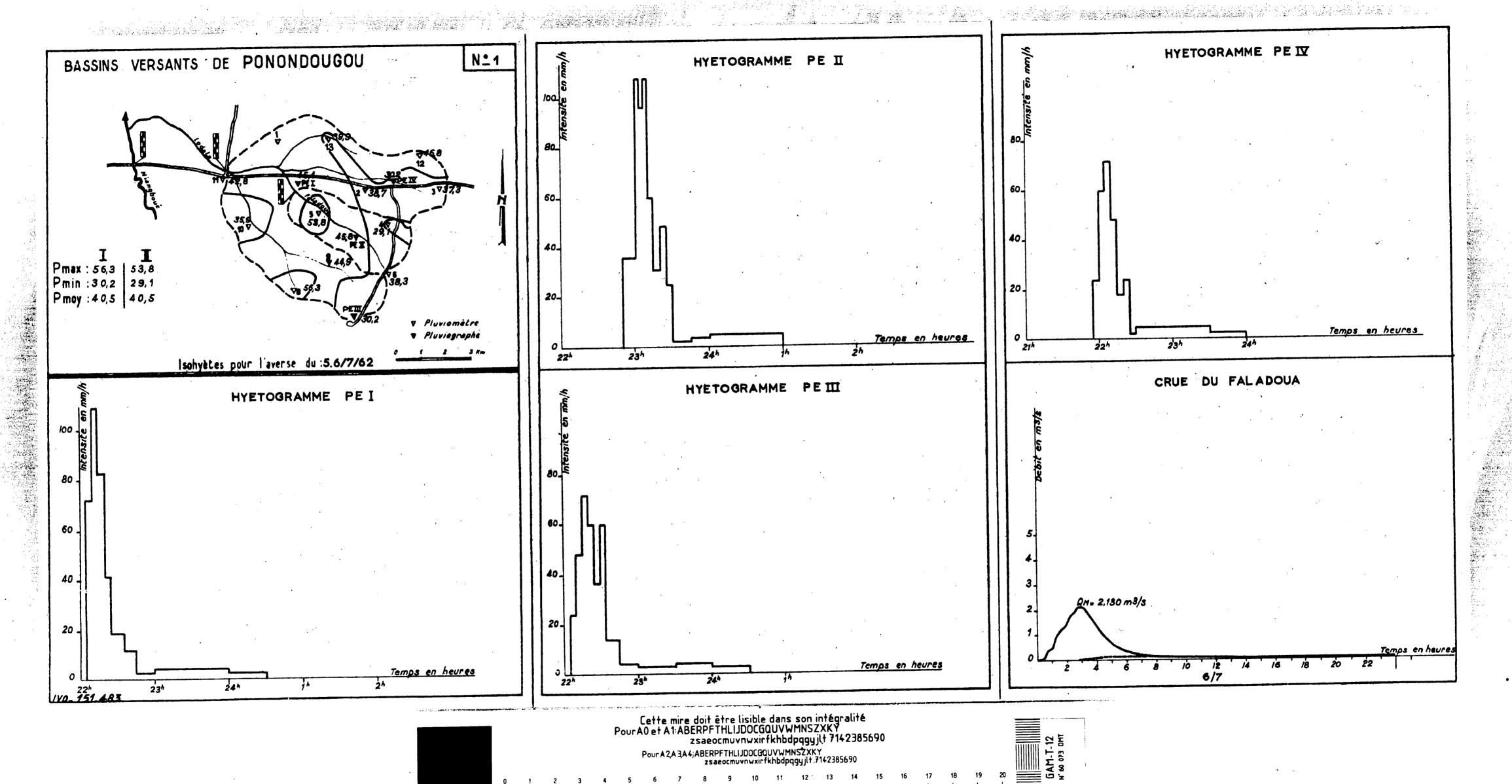
Les coefficients d'écoulement sont relativement stables et admettent une valeur moyenne voisine de 18,5 % pour les deux bassins versants. Ceux du FALADOUA sont toutefois un peu plus dispersés que ceux du LODALA.

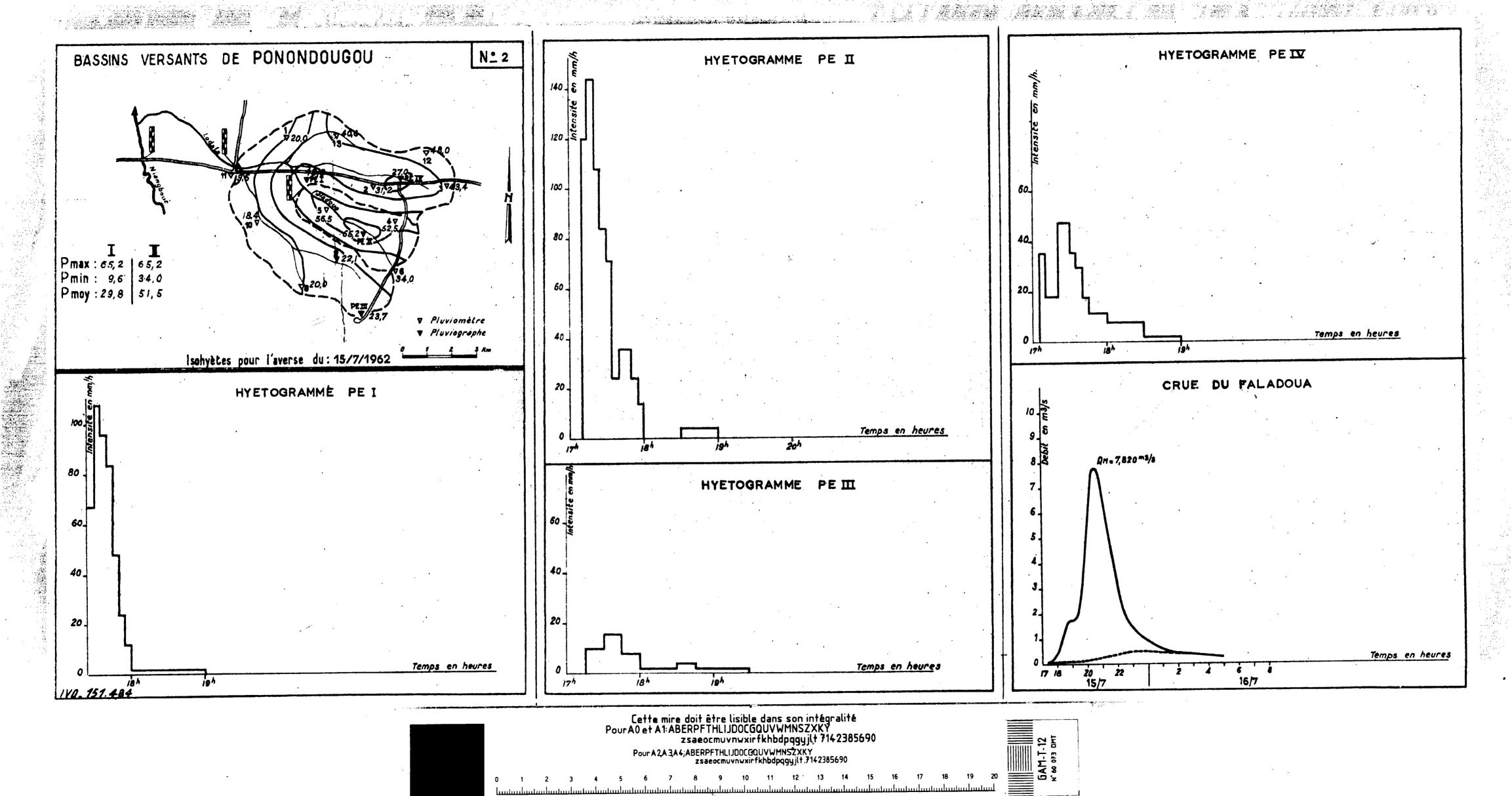
# BILAN HYDROLOGIQUE

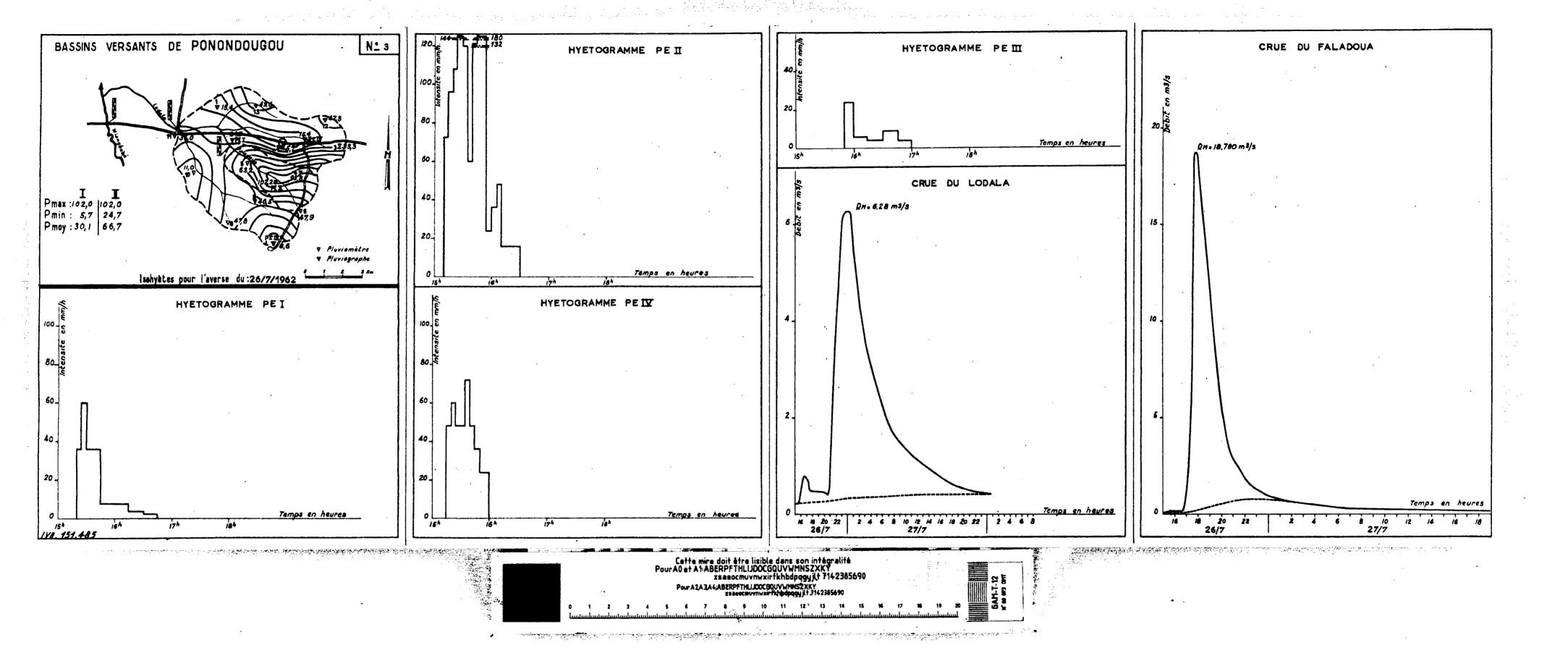
		absolu	spécif.:			Déficit d'écoulement
	mm	1/s	1/s/km <sup>2</sup>	mm	%	mm ·
1961 - 62	1 420 1 020 1 450	48	9,35 5,15 8,3	_	20,8 16,2 17,9	1 125 · 855 · 1 190 · ·
B.V. LODALA (48,8 km <sup>2</sup> )		2 games prints prints prints prints bases.				
	1 420 1 020 1 450	300	8,9 6,15 8,0	280 195 250	19,7 19,1 17,3	1 140 825 1 200

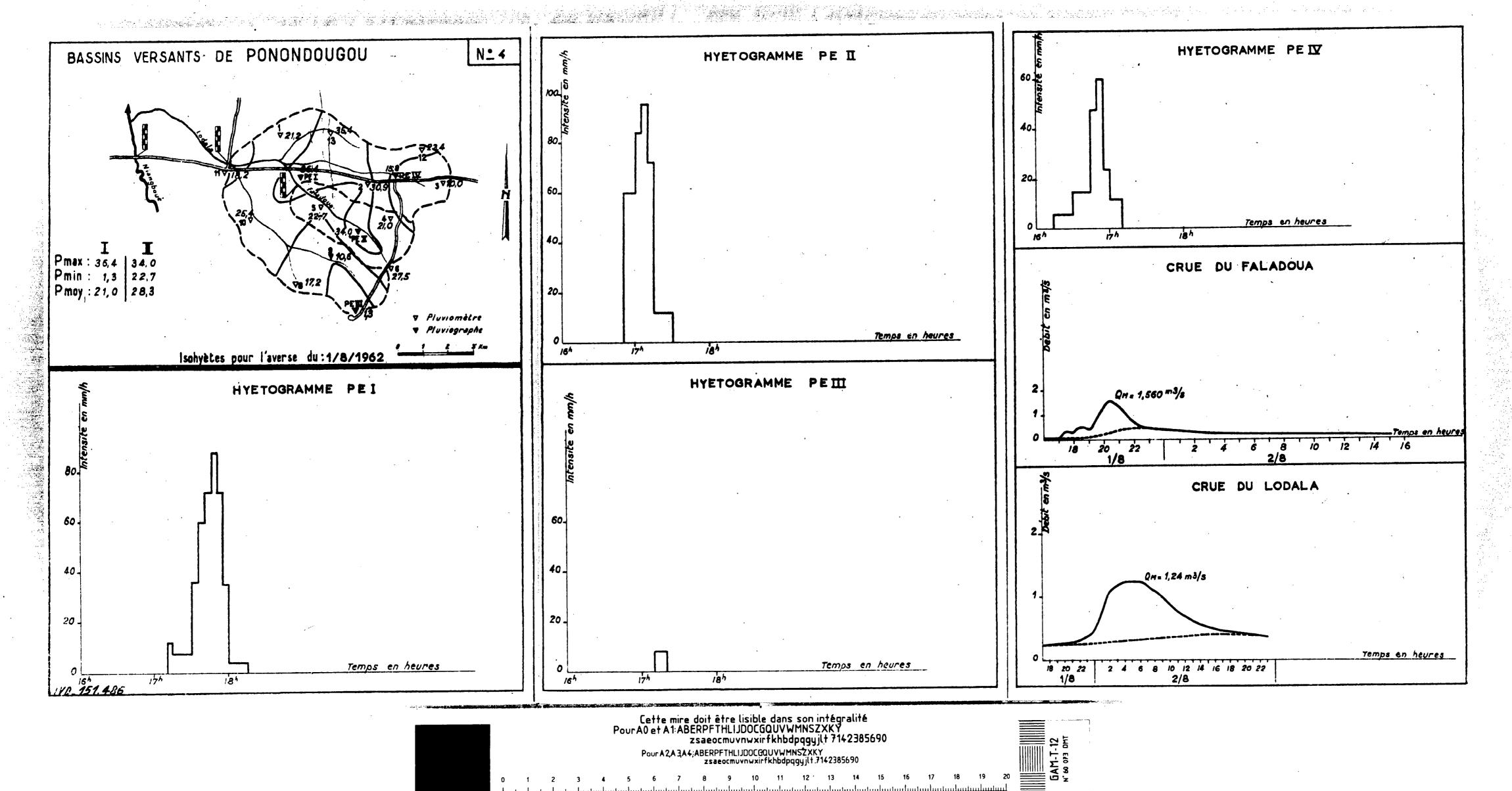
Les déficits d'écoulement, par contre, paraissent varier assez largement suivant la pluviométrie de l'année.

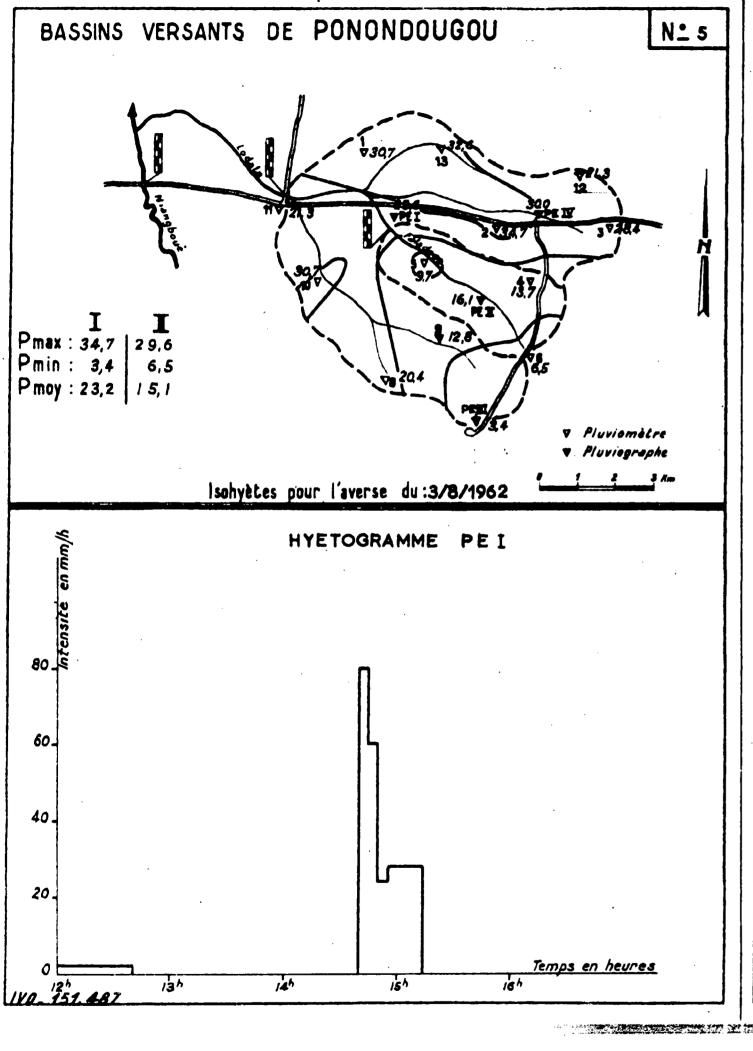
En 1961, où les précipitations ont à peine dépassé 1 000 mm, le déficit des deux bassins est tombé à 850 mm environ. En 1962, il est remonté à 1 200 mm, les précipitations ayant atteint elles-mêmes 1 450 mm. Cette influence apparaît donc très sensible ; elle joue dans le sens d'une atténuation de l'irrégularité interannuelle.

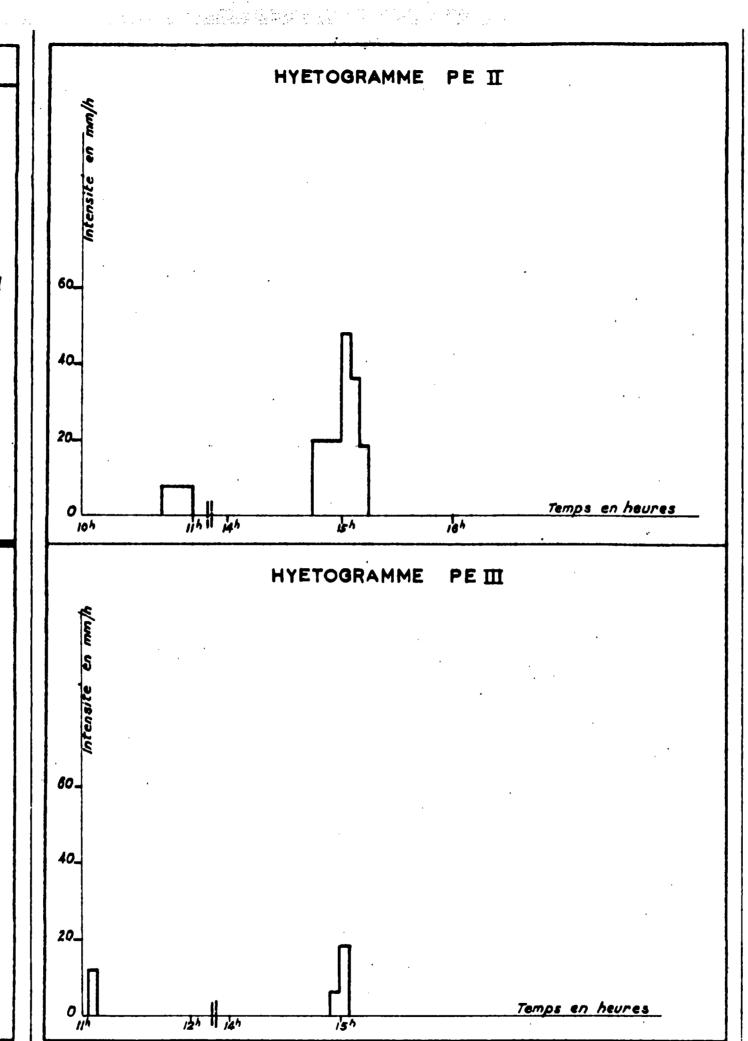


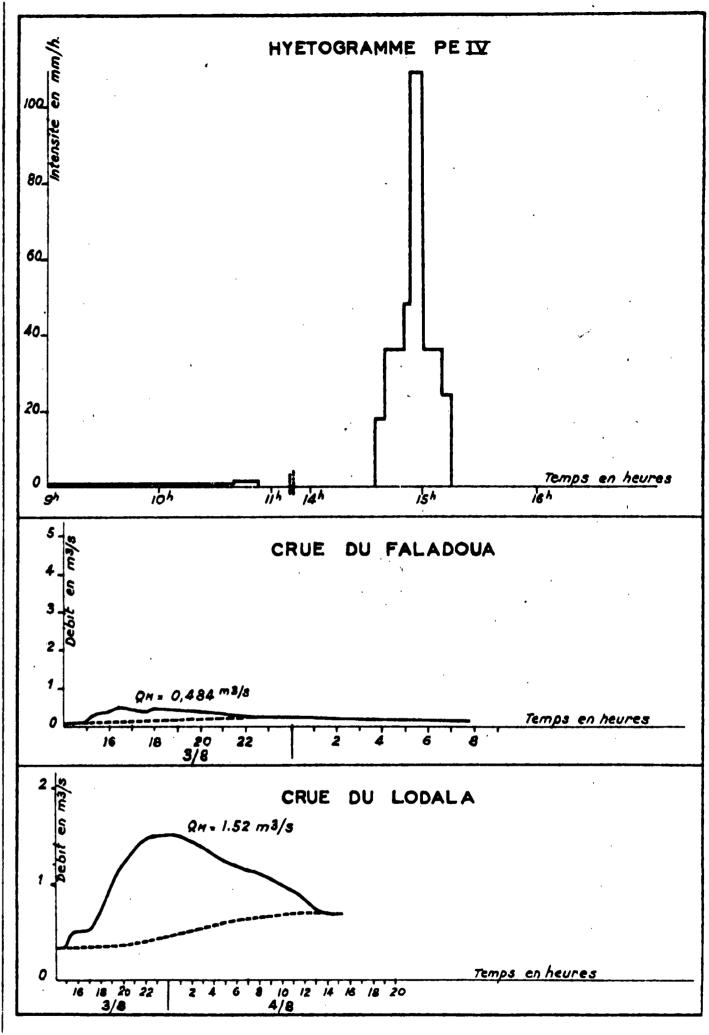








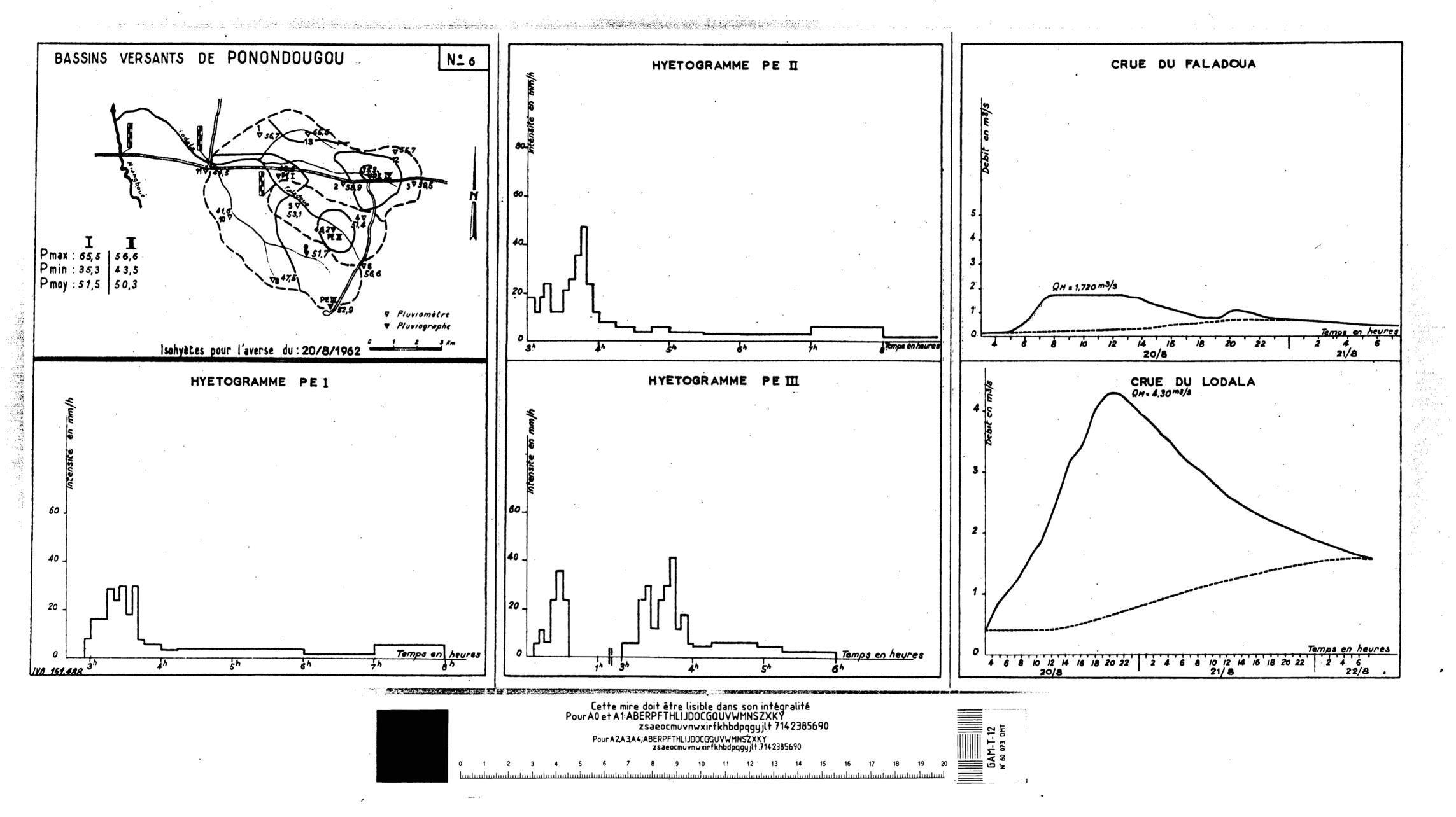


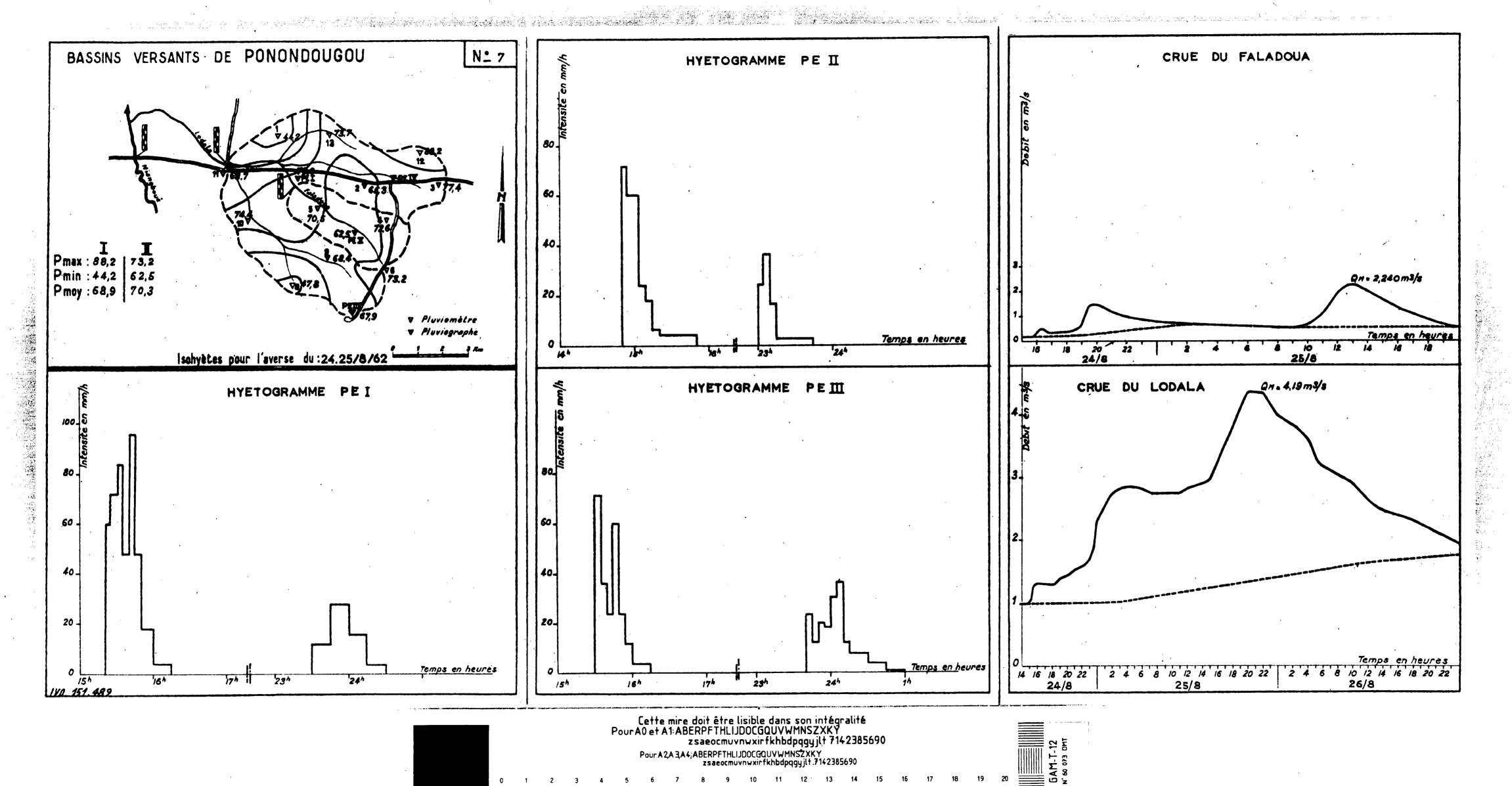


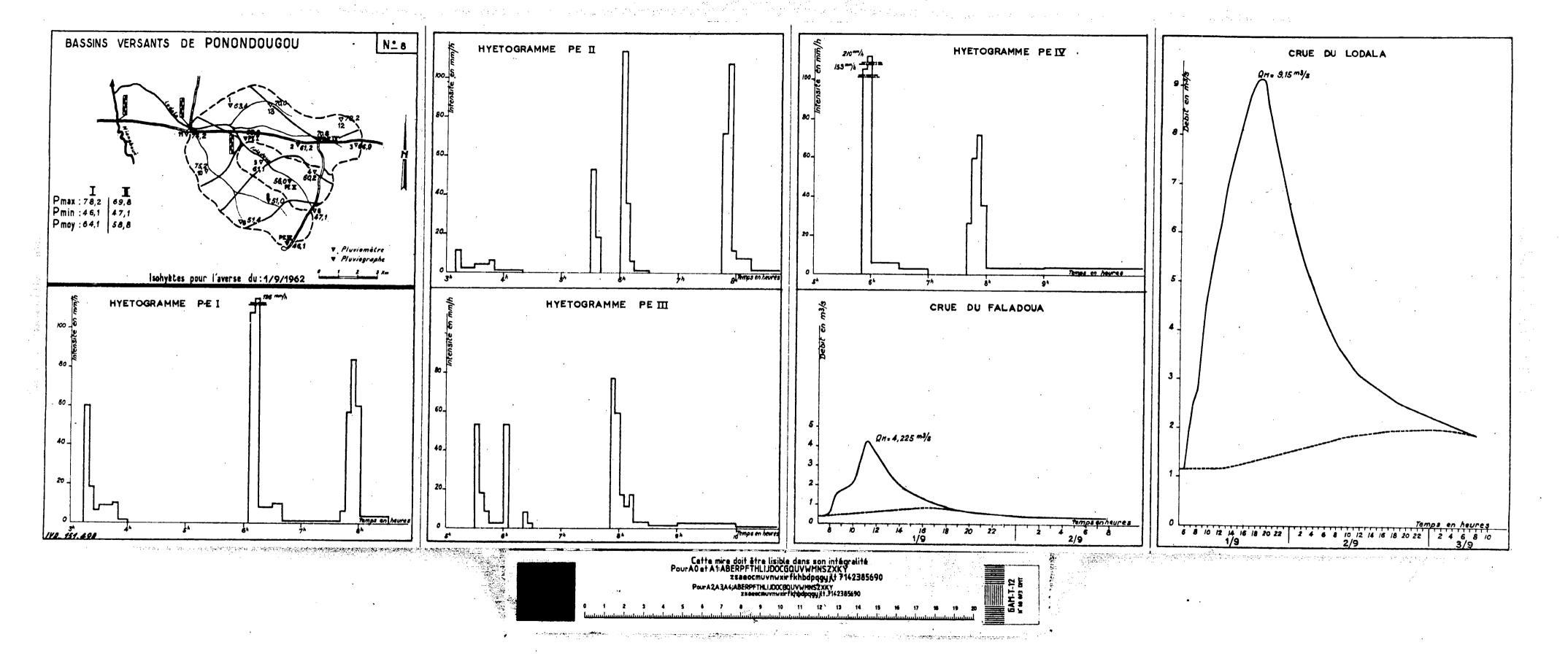


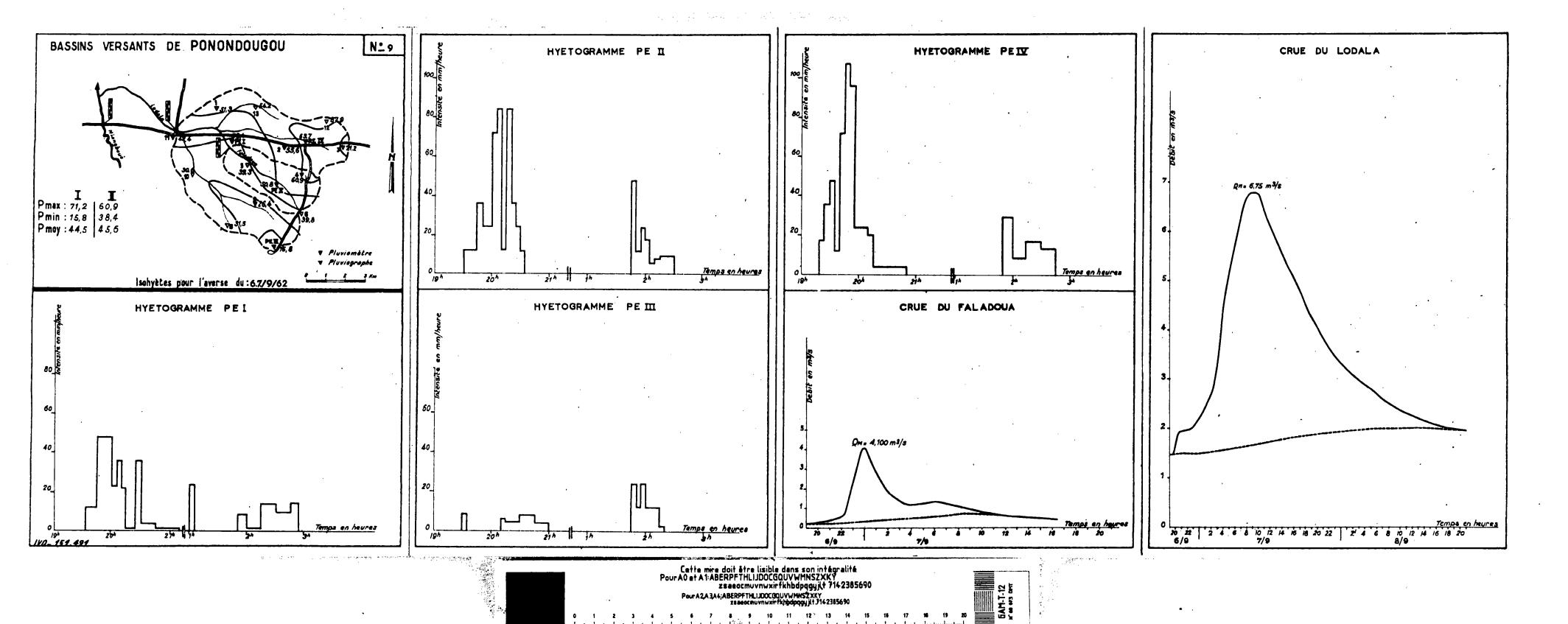
Cette mire doit être lisible dans son intégralité
Pour A0 et A1: ABERPETHLIJDOCGQUVWMNSZXKY
zsaeocmuvnwxirfkhbdpqgyjlt 7142385690
Pour A2A3A4; ABERPETHLIJDOCGQUVWMNSZXKY
zsaeocmuvnwxirfkhbdpqgyjlt 7142385690











#### 4 - LE REGIME de la BAGOE à GUINGUERINI

#### 4 - 1 - Généralités

La station de GUINGUERINI présente un intérêt particulier du fait qu'elle marque la transition entre le cours supérieur relativement accidenté de la BAGOE et la zone des plaines d'inondation qui se prolongent vers l'aval jusqu'au delà de KOUTO.

Les pentes assez fortes et la faible épaisseur des sols du bassin versant favorisent le ruissellement rapide des eaux pluviales à la station de GUINGUERINI. La pluviométrie est relativement élevée sur l'extrémité supérieure du bassin, surtout dans la région de MAGNANA qui a reçu plus de 1500 mm de Juin à Décembre 1962. On peut donc escompter que les débits spécifiques de GUINGUERINI seront plus forts que ceux des stations situées plus en aval.

Le régime hydrologique s'apparente au type tropical de transition qui comporte une crue unique en Août, Septembre et Octobre, suivie d'un tarissement rapide en Novembre et Décembre, puis d'une longue période de basses eaux de Janvier à Avril, pendant laquelle les débits tombent à de très faibles valeurs. Les premières pluies donnent lieu à une remontée irrégulière du débit, qui est encore peu sensible en Mai et ne devient notable qu'en Juillet.

# 4 - 2 - Observations et mesures hydrométriques

# 4 - 2 - 1 - Relevés limnimétriques

L'échelle limnimétrique de GUINGUERINI a été installée en Mars 1955 par le Service Hydraulique de Côte d'Ivoire. Depuis cette date, les relevés de l'échelle ont été assurés dans de bonnes conditions.

L'échelle est placée à l'aval du pont de la route BOUNDIALI-ODIENNE et comporte six éléments d'un mètre chacun. Malheureusement, le dernier élément de basses eaux était hors d'eau chaque année en saison sèche. Les étiages de GUINGUERINI sont donc mal connus. En Janvier 1960, un élément d'élément d'échelle provisoire a été rajouté pour suivre l'étiage.

En Décembre 1960, l'ensemble des éléments de l'échelle a été décalé de l mètre exactement vers le bas. Le zéro de cette nouvelle échelle est à l'altitude de 340,43 m.

#### 4 - 2 - 2 - Mesures de débits

Une douzaine de jaugeages a été effectuée au cours de l'année 1962 et dans les premiers mois de 1963. On en trouvera les résultats dans le tableau n°14. Ils confirment la courbe de tarage de la station de GUINGUERINI, telle qu'elle avait été établie dans les rapports précédents de 1960 et 1961. Elle peut être considérée comme satisfaisante : le plus fort débit jaugé a été de 140 m3/s, alors que le plus fort débit observé est évalué à 190 m3/s. L'extrapolation n'est pas excessive.

#### 4 - 3 - Caractéristiques hydrologiques

# 4 - 3 - 1 - <u>Débits moyens mensuels</u>

On trouvera dans le tableau n°15 les valeurs des débits moyens mensuels de 1955 à 1962, soit huit années d'observations. Les débits manquants de saison sèche ont été reconstitués approximativement et peuvent, de ce fait, être entachés d'erreur non négligeable.

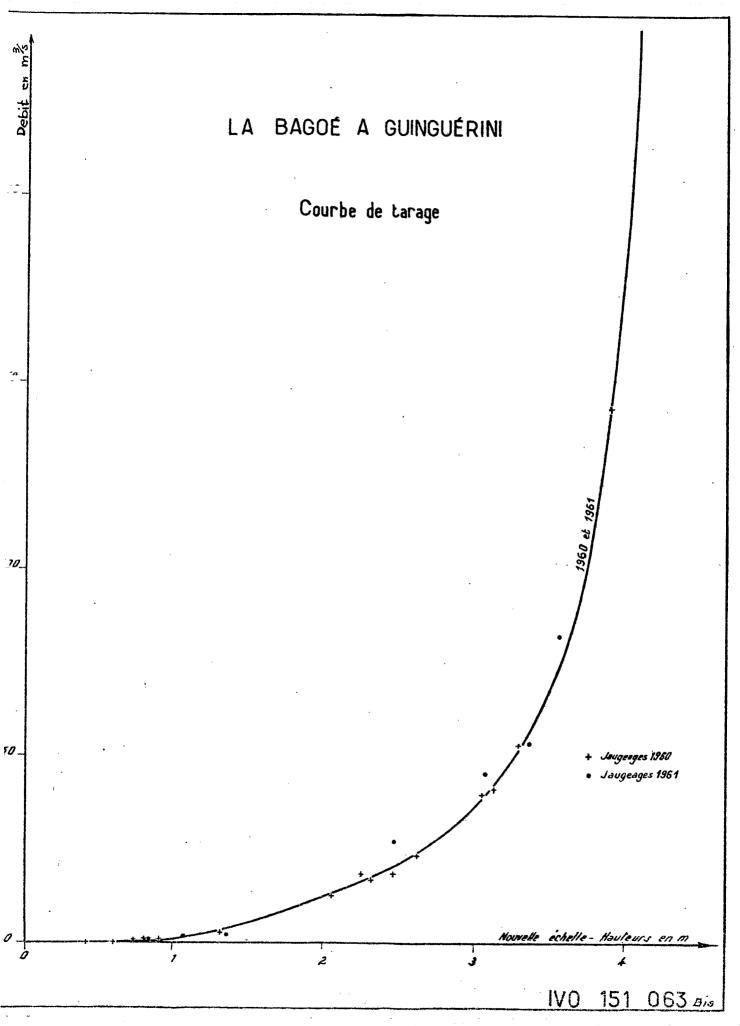
L'irrégularité interannuelle des débits mensuels est grande, spécialement pour la période d'étiage (Janvier-Avril) et pour les premiers mois de saison des pluies (Mai-Juillet). Par contre, les débits des mois d'Août et Septembre sont plus réguliers d'une année à l'autre, tout au moins en valeur relative. Le rapport entre les valeurs extrêmes ne dépasse pas 2,5 pour Septembre, alors qu'il peut atteindre 100 en étiage.

En Mai et Juin, les premières précipitations sont en majeure partie absorbées par le terrain et par la végétation qui prend un nouveau départ. C'est en Juillet généralement que les pluies commencent à donner lieu à un ruissellement notable.

TABLEAU nº 14

BAGOE à GUINGUERINI

# ETAT DES JAUGEAGES (1962 - 1963)



LALULULU IL LO

BAGOE à GUINGUERINI (1,042 km²)

# Débits moyens mensuels (m<sup>3</sup>/s)

======	=====:	=====	=====	=====	=====	=====	=====							
Année	J	F	M	A	M	J	•	A	0		N	: D	:Module	Débit spécifi- que 1/s.km2
;	· ;	°	<u></u>	; ;:	° ——————	。 	• • •	•	• :	°	°	:	:	:
: 1955	(5,0)	(3,2)	:2,77 ·	:(1,5)	(0,9)	:10,83	:31,13	59 <b>,</b> 2	; :50,81	:19,76	(15,0)	: :6,15	: :16,95	: 16,3
•		0	c	(0,2)	(0,02)	(0,6)	2,60	14,97	45,2	27,4	(6,6)	2,92	(8,95)	, 8,6
_				:(0,1)		2,876·								
				(0,4)		(3,6)	6,52	19,0	31,34	27,14	6,92	3,52	9,03	8,7
				(0,006) 0,115		(2,09)	: 10 <b>,</b> 68:	27,02 20 8	65,41	16,60:	4,96	:1,7	:10,95	10,5
				:0,222 :0,003		0,901	4,34	35.8	49.27	18.00	4.87	,2,07 :1,29	.⊥∠,5 . : 9.55	12,0 . 9,15
				0,001										13,45
:: :Moyen-:	, ———— °	;	8	°	; ;	S	·	S 'S				°	:	
:ne prob:						1,5	11 :	30	65	26	7,0	: :2,2	12	: : 11,5 '

Certaines années toutefois (1956 et 1961) n'ont pas reçu, au courr du deuxième trimestre, des précipitations suffisantes pour humidifier concevablement le terrain ; le ruissellement ne commence alors véritablement qu'en Avril. Inversement, pour certaines années ayant bénéficié de pluies précoces, comme 1955, le ruissellement est déjà appréciable en Juin.

C'est toujours entre la fin Août et le début d'Octobre, et le plus souvent dans le courant de Septembre, que l'on observe le maximum de la crue annuelle. Les pluies d'Octobre et de Novembre soutiennent quelquefois les débits d'une façon non négligeable. A partir de Décembre et jusqu'en Avril, le tarissement se poursuit de façon très progressive, à moins que, de façon tout à fait exceptionnelle, une averse insolite se produise, comme celle relevée en Janvier 1958.

#### 4 - 3 - 2 - <u>Débits moyens annuels</u>

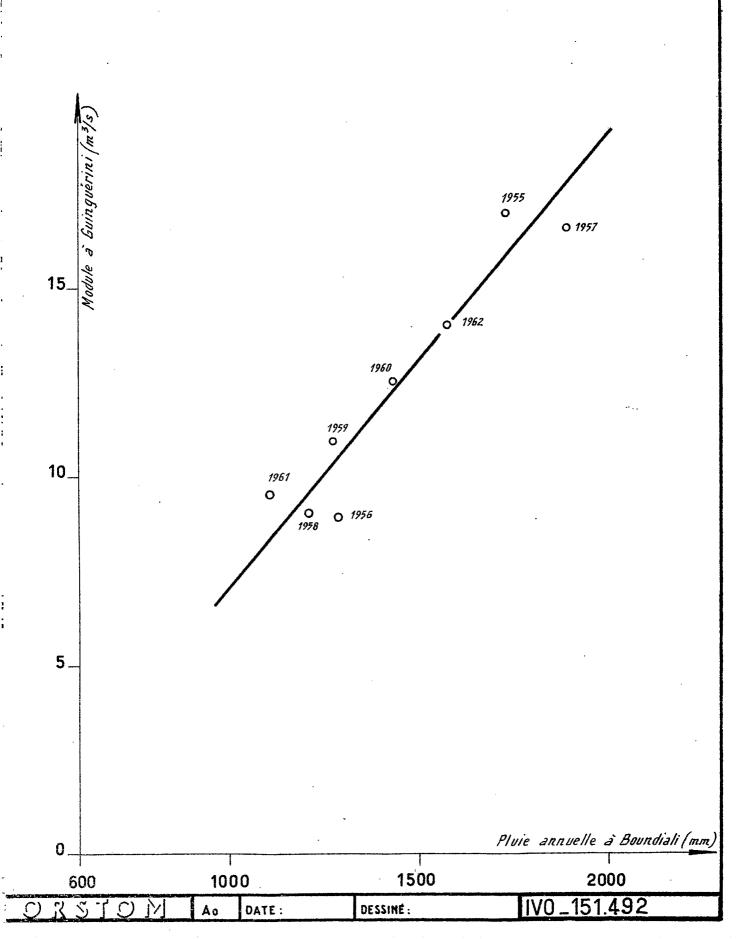
Les débits moyens annuels ou modules des années 1955 à 1962 ont oscillé entre 9 et 17 m3/s. Le rapport des valeurs extrêmes est voisin de 2 ; l'irrégularité interannuelle des modules apparaît donc assez élevée. Pour l'étudier de façon plus précise, nous avons cherché à établir une corrélation entre les modules de GUINGUERINI et la pluviométrie des années correspondantes à BOUNDIALI. La corrélation s'avère assez satisfaisante et a été représentée sur le graphique n°IVO.151 49

Nous avons utilisé cette corrélation pour déterminer les modules médians et décennaux à partir de l'étude de la fréquence des pluies annuelles relevées à BOUNDIALI depuis 1923.

On aboutit aux résultats suivants :

0				:		
. 6	1	:Plui	e annuelle	: M	odule	0
	بد انتجا اللك المرا الميا المي مسي عبداً الميا بيما الماء عنية بالبد الميا إليه الميا			:		• 🕏
		.0		0		. 6
	Valeur médiane (F = 50%)	: 1	400 mm	: 1	.2 m3/s	0
	Premier décile (F = 10%)	: 1	800	: 1	.6,5	0
0	Dernier décile (F = 90%)	: 1	100	0	8	0
	Coef. irrégul. interan.			•		0
	(rapport du ler au dernier	décile):		6	2,05	. 0

# CORRELATION MODULE GUINGUERINI \_ PLUIE ANNUELLE BOUNDIALI



Le module médian est donc voisin de 12 m³/s, ce qui correspond à un débit spécifique de 11,5 l/s/km2. L'année 1960 est celle qui se rapproche le plus de l'année médiane, tandis que l'année 1957 correspond très approximativement à la fréquence décennale humide. L'année 1955 serait d'une fréquence un peu plus rare encore. Quant aux années sèches 1958 et surtout 1961, leurs modules semblent légérement supérieurs à celui de l'année décennale sèche, bien que la pluviométrie de l'année 1961 corresponde, elle, au dernier décile.

Le coefficient d'irrégularité interannuelle est pratiquement égal à 2. Cette valeur peut paraître assez forte, mais en fait elle est très modérée si on la compare à celle des autres cours d'eau de COTE d'IVOIRE pour lesquels elle dépasse souvent 4, même pour des fleuves comme le BANDAMA qui ont des bassins versants beaucoup plus étendus.

Le module spécifique de 11,5 l/s/km² correspond également à une valeur élevée pour la COTE d'IVOIRE. Il n'est guère dépassé que dans l'extrémité Sud-Ouest du pays (bassin du CAVALLY, régions de DANANE, MAN et TOUBA). Ce fait est dû à une hauteur annuelle de précipitations déjà notable (1500 à 1600 mm en moyenne), mais surtout à une répartition saisonnière des pluies peu favorables aux pertes par évapotranspiration, puisque les précipitations importantes sont concentrées sur quatre mois de l'année.

# 4 - 3 - 3 - Bilans d'écoulement

Les bilans d'écoulement des années 1955 à 1959 ne peuvent pas être établis avec précision, car l'on connaît mal la répartition des précipitations sur le bassin versant. On ne connaît en fait que la hauteur de pluie tombée à BOUNDIALI. Pour les années 1960 à 1962, les données pluviométriques sont plus sûres.

On trouvera dans le tableau n°16 les différents termes du bilan hydrologique tels qu'ils ont pu être reconstitués approximativement. On peut en déduire les remarques suivantes :

a/- Les lames d'eau écoulées croissent assez régulièrement en fonction de la pluviométrie moyenne. Pour 1250 mm de précipitation en 1958, la lame d'eau écoulée n'a été que de

BAGOE à GUINGUERINI

# Bilans d'écoulement

	Module (m3/s)	Lame d'eau écoulée (mm)		Coefficient : d'écoulement : (%)	Déficit d'écoulement (mm)
1955 1956 1957 1958 1959 1960 1961 1962	16,95 8,95 16,6 9,05 10,95 12,5 9,55	270 500 275 330 . 380	(1 700) (1 300) (1 850) (1 250) (1 350) 1 500 1 200 1 550	30,3 20,8 27,0 22,0 24,5 25,3 24,2 27,4	1 185 1 030 1 350 975 1 020 1 120 910 1 125

275 mm. Par contre, en 1955, une pluviométrie de 1700 mm a donné un écoulement de 515 mm.

- b/- Le déficit d'écoulement augmente également avec la pluviométrie moyenne. Pour la période d'observations, il varie approximativement entre 910 mm (1961) et 1350 mm (1957). La valeur moyenne est d'environ 1050 mm.
- c/- Les coefficients d'écoulement sont relativement stables et oscillent autour de 25 %, les valeurs extrêmes étant de 20 et 30 %.

### 4 - 3 - 4 - Tarissement et étiages

Les mesures de débits effectuées en Détembre 1962 et au début de l'année 1963 ont permis de tracer une courbe de tarissement régulière.

On a noté cependant que les pluies de Novembre ont eu un effet non négligeable sur les débits et ont quelque peu retardé le tarissement. Celui-ci pout être représenté par une loi de décroissance exponentielle de la forme :

$$Q = Qo \cdot e^{-at}$$

La valeur du coefficient "a" est d'environ 30 x  $10^{-3}$  pour l'étiage 1962 - 1963, alors que pour les deux étiages précédents elle était de 46 et 40 x  $10^{-3}$ . Le coefficient de tarissement n'est donc pas une constante rigoureusement invariable d'une année à l'autre, mais nous reviendrons sur ce point dans un chapitre spécialement consacré à l'étude du tarissement de la BAGOE et de divers affluents.

L'étiage du début de l'année 1962, qui faisait suite à une saison des pluies déficitaire, a été très sévère. La période moyenne de retour est d'environ dix ans. Le débit a atteint sa plus faible valeur vers le 20 Avril, date à laquelle il était, sinon tout à fait nul, du moins pas supérieur à quelques litres/seconde.

L'étiage du début de l'année 1963 a été plus abondant

et a dû être supérieur à la moyenne, bien que celle-ci soit encore mal connue. Les étiages antérieurs à 1960 n'ont, en effet, jamais été observés directement. Le débit d'étiage absolu moyen doit être d'environ 10 à 15 l/s, alors que le 28 Février 1963 on a mesuré 490 l/s, ce qui donne à penser qu'en Avril 1963 le débit était encore supérieur à 100 l/s. Il est à noter que l'étiage absolu ne se produit pas toujours en Avril, et peut être plus tardif si les premières précipitations importantes de la saison des pluies suivante surviennent seulement en Juin ou Juillet. C'est ainsi que, le 2 Mai 1961, un jaugeage a montré que le débit n'excédait pas l l/s et il semble bien que le débit s'est même tout à fait annulé en Juin 1961.

En résumé, le débit d'étiage absolu à GUINGUERINI semble être en moyenne de l'ordre de 10 l/s, ou tout au plus de quelques dizaines de litres/seconde.

Cependant, après une saison des pluies excédentaire, il peut être sensiblement plus élevé et atteindre quelques centaines de litres/seconde. On n'attachera pas un trop grand crédit aux débits moyens mensuels supérieurs à 900 l/s qui sont indiqués dans le tableau n° 15 pour les premiers mois de 1955. Ces valeurs sont peut-être largement surestimées.

#### 4 - 3 - 5 - Crues

Le maximum de la crue de 1962 s'est produit le 6 Septembre à GUINGUERINI, avec une hauteur à l'échelle de 402 cm et un débit estimé à 190 m³/s. Cette crue, la plus forte observée depuis 1955, a été provoquée par une succession d'averses dans les premiers jours de Septembre, dont la plus abondante et la plus généralisée s'est produite le ler du mois. Une première pointe de crue a de ce fait été enregistrée le 3 Septembre (145 m³/s); elle a été suivie d'une baisse temporaire puis d'une forte recrudescence due surtout aux pluies du 4 Septembre, survenant sur un sol bien détrempé.

Nous allons essayer de déterminer la valeur des crues de diverses fréquences, sans aller cependant au-delà de la fréquence décennale, car notre période d'observation ne porte que sur huit années. Cette durée est trop courte

pour permettre des extrapolations hardies sur un bassin versant de 1000 km2, qui peut encore réserver des surprises quant à la puissance de ses crues exceptionnelles.

On trouvera dans le tableau n°17 le classement des crues observées de 1955 à 1962, et la détermination de leur fréquence au dépassement par la formule classique :

$$F\% = \frac{n - 1/2}{N} \times 100$$

(n est le rang de classement ; N est le nombre total des crues observées, soit 8).

L'ajustement graphique d'une loi gausso-logarithmique (voir graphique n°IVO.151 493) permet, d'après les données de ce tableau. de faire les estimations suivantes :

: Fréquence de : dépassement :			======================================
. do bong culculo		valeur absolue	valeur spécifique:
- médiane (50 %):	380 cm:	105 m <sup>3</sup> /s	100 l/s/km <sup>2</sup>
(20 %)	395 "	155 "	150 "
- décennale (10%)	400 11:	190 " "	180 "

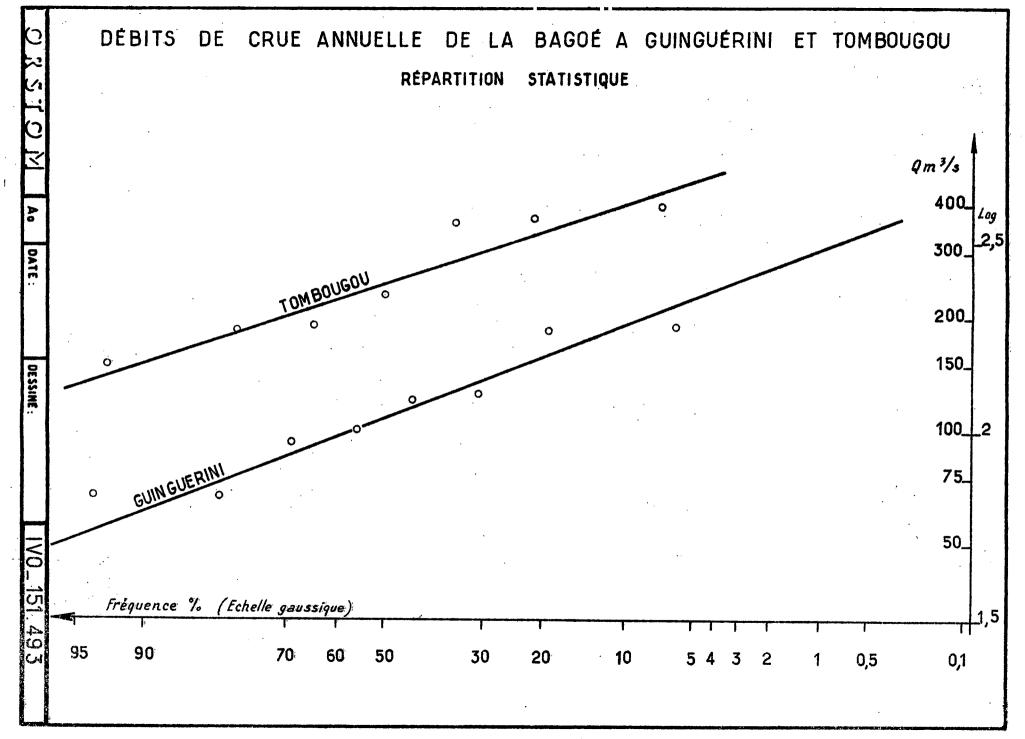
L'extrapolation à la fréquence centenaire donnerait un débit de crue de 300 m3/s, mais nous indiquons cette valeur sous toute réserve, pour les raisons déjà expliquées.

Par contre, la valeur indiquée pour la crue décennale paraît assez sûre (à 20 % près environ) et le débit spécifique obtenu entre bien dans la gamme des valeurs recueillies sur d'autres bassins de dimensions équivalentes et de régime analogue.

TABLEAU nº 17

## CLASSEMENT des CRUES ANNUELLES

Année		Débit maximal	classement	Fréquence :
1955 1956 1957 1958 1959 1960 1961	370 cm 350 " 376 " 350 " 385 " 401 " 383 " 402 "	92 m <sup>3</sup> /s 67 100 67 125 185 120	n = 6 7 5 8 3 2 4	69 % 81 56 94 31 19 44



#### 5 - LE REGIME de la BAGOE à TOMBOUGOU

#### 5 - 1 - Généralités

La station de TOMBOUGOU est située, à 20 km en aval de GUINGUERINI, au droit du pont de la route qui relie BOUNDIALI à TENGRELA. Depuis GUINGUERINI, la BAGOE serpente dans une plaine de faible pente. Quelques kilomètres avant de parvenir à TOMBOUGOU, elle reçoit un gros affluent, la PALEE, qui double sensiblement la superficie du bassin versant (2 580 km² à TOMBOUGOU).

Du point de vue du sol, du relief, de la végétation et de la pluviométrie, le bassin de la PALEE est peu différent de celui du cours supérieur de la BAGOE en amont de GUINGUERINI. Par rapport à cette station, le régime de la BAGOE à TOMBOUGOU ne subit donc pas encore de grandes modifications. On note seulement une très légère atténuation des débits spécifiques et un amortissement de la crue annuelle à peine sensible.

Dans la région de TOMBOUGOU, le lit apparent de la BAGOE a une largeur de 30 à 40 mètres. Les berges, qui ne dépassent pas 5 mètres de hauteur, supportent une galerie forestière dense, qui rend malaisée la circulation en canot en moyennes et hautes eaux.

## 5 - 2 - Observations et mesures hydrométriques

## 5 - 2 - 1 - Relevés limnimétriques

L'échelle limnimétrique du pont de TOMBOUGOU a été installée en Mars 1955 par le Service de l'Hydraulique de COTE d'IVOIRE. Malheureusement, le dernier élément de basses eaux était dénoyé chaque année en saison sèche, de sorte que l'on ne possède aucun relevé d'étiage entre 1955 et 1959.

Au début de 1960, un élément d'échelle provisoire a été rajouté pour suivre l'étiage en cours, élément qui a été remplacé de façon définitive le 10 Février 1961. Il est situé à une dizaine de mètres en aval du pont. Le zéro de l'échelle est à l'altitude 333,36 m.

#### 5 - 2 - 2 - Mesures de débits

Quinze jaugeages ont été effectués à TOMBOUGOU entre Janvier 1962 et Mars 1963. On en trouvera les résultats dans le tableau n°18.

Un jaugeage de hautes eaux (379 m³/s), effectué en Septembre 1962, nous a amenés à modifier, pour les débits supérieurs à 200 m³/s, la courbe de tarage adoptée les deux années précédentes.

La courbe actuelle peut être considérée comme satisfaisante. La plus forte crue observée est restée inférieure à  $400~\text{m}^3/\text{s}$ ; l'extrapolation vers les très gros débits n'est donc pas excessive.

Pour les très basses eaux cependant, le tarage reste assez peu précis en valeur relative.

### 5 - 3 - Caractéristiques hydrologiques

# 5 - 3 - 1 - Débits moyens mensuels

Les débits moyens mensuels de 1955 à 1962 ont été reproduits dans le tableau n° 19. Les débits des mois de saison sèche ont dû être reconstitués et sont, de ce fait, les moins précis.

On pourrait répéter ici les mêmes remarques que pour les débits mensuels de GUINGUERINI, car le régime reste pratiquement inchangé. On se contentera de noter que, rapportés à la superficie du bassin versant, les débits du début de la saison des pluies (Mai à Août) sont un peu plus faibles qu'à GUINGUERINI, tandis que les débits d'Octobre sont un peu supérieurs. Il faut voir là l'effet d'un léger amortissement de la crue annuelle.

# 5 - 3 - 2 - Débits moyens annuels

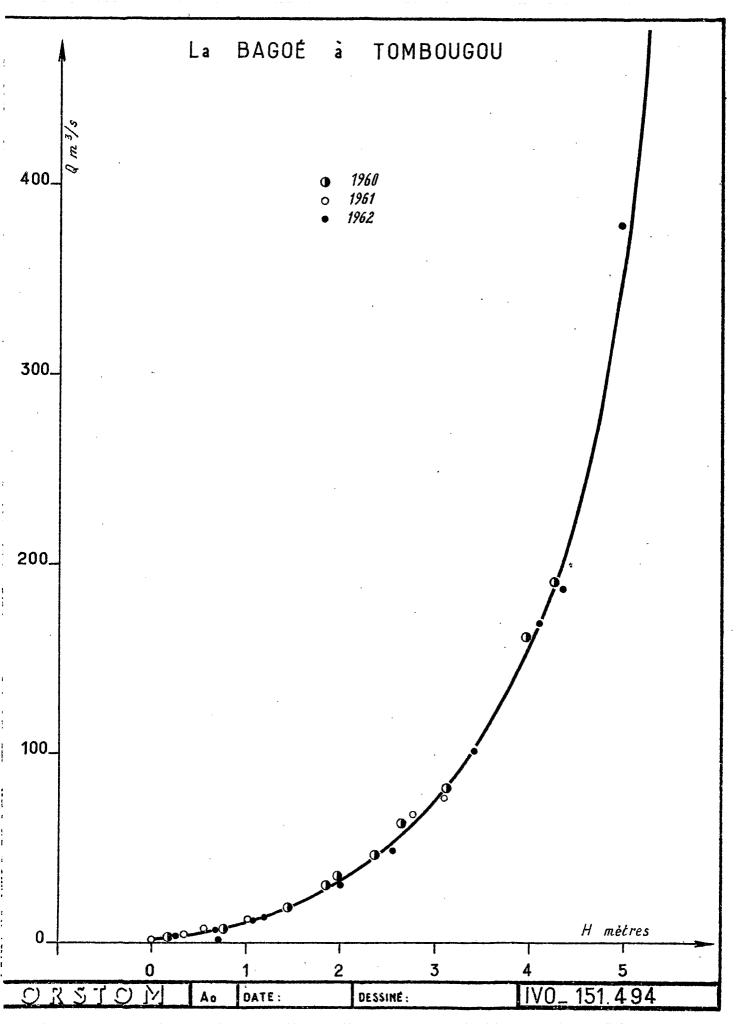
Les modules relevés de 1956 à 1962 oscillent entre 21,6 et 47 m³/s. Il semble bien que l'année 1957 a eu un module

TABLEAU nº18

# BAGOE à TOMBOUGOU

# ETAT des JAUGEAGES (1962 - 1963)

·		
Date	Hauteur (m)	Débit : (m <sup>3</sup> /s) :
10/1/62 11/5/62 9/7/62 1/8/62 24/8/62 3/9/62 11/9/62 18/9/62 23/10/62 30/10/62 11/12/62 28/12/62 23/1/63 1/3/63	(- 0,27) (- 0,65) (- 0,05) 1,06 3,42 4,96 4,34 - 4,33 4,10 2,55 2,01 1,18 0,68 0,23 (- 0,04)	0,81 0,17 1,07 11,9 100,5 379,0 187,5 168,5 48,7 31,1 13,3 6,69 3,20 1,31



BAGOE à TOMBOUGOU (2 580 km<sup>2</sup>)

# <u>Débits moyens mensuels</u>

:Module : Débit :Année: J en :spécifi-·ĺ/s. km 1955:(0,7):(4,0):(3,2) :2,62 :2,66 :24,0 :111,5:198 :10.45: 1956.4,0 .2,04.2,04 .3,23 .2,61 .2,48 .2,94 .35,6 .141,5 .77,6 .15,6) .4,16 .(24,4) 1957:2,56:2,28:1,95 :1,4 :1,98 : 2,74: 23,8:134,5:199,5:132 :45,8 :15,0 : 47,1 : 18,3 1958 7,48 4,11 2,21 (1,4) (1,8) (4,2) 14,05 51,5 83,9 66,1 15,75 6,20 (21,65) 1959:2,62:1,7 :0,5) :0,3) :2,39):10,35: 64,4:159,5: 58,6: 11,75: 3,45: 3,45: (26,4) : 10,2 1960:0,9):0,24):0,06):0,487:0,373:0,65:39,3:41,0:181,5:77,5:15,65:4,21:30,6:11,9 1961:1,57:(0,40):(0,06):(0,035):(0,014):(0,01): (8,7): 58,5:138 : 39,45: 9,62: 2,59: 21,6 1962 (0,65) (0,20) (0,010) (0,1) (0,2) (5,5) 47,9 199 81 29 12,70 (31,3) 12,1 Moy.:1,75:0,55:0,175:0,05:0,20:2,5:19:60:160 : 75 :17,5 : 5,5 : 28,5 : 11.0 :prob.:

largement supérieur à celui de l'année humide de fréquence décennale, tandis que les années 1958 et 1961 se sont rapprochées de l'année sèche de même fréquence décennale. Le rapport des valeurs extrêmes observées est de 2,2, ce qui donnerait à penser que l'irrégularité interannuelle serait un peu plus accentuée qu'à GUINGUERINI. En fait, le nombre d'années d'observation est insuffisant pour que l'écart entre GUINGUERINI et TOMBOUGOU soit vraiment significatif.

Comme on l'a fait précédemment, on peut chercher à établir une corrélation entre la hauteur de pluie annuelle à BOUNDIALI et le module de TOMBOUGOU. La corrélation s'avère un peu plus délicate que pour GUINGUERINI, d'autant plus que l'on ne connaît pas le module de l'année 1955 qui a été très abondante (relevés incomplets et fantaisistes). On peut en déduire les résultats approchés qui suivent :

	Pluie annuelle	Module:
- valeur médiane (F = 50 %) - premier décile (F = 10 %) - dernier décile (F = 90 %) - coef. irrégularité interannuelle		28,5 m <sup>3</sup> /s: (42 ") 21 " 2,0

Le module médian de 28,5 m<sup>3</sup>/s correspond à un débit spécifique de ll l/s/km<sup>2</sup>, à peine inférieur à celui de GUINGUERINI qui, rappelons-le, est relativement élevé pour la COTE d'IVOIRE.

L'année 1960 se rapproche de l'année médiane, tout en lui étant légèrement supérieure, tandis que l'année 1959 lui est au contraire un peu inférieure. Quant à l'année 1957, elle a un module spécifique de 18 l/s/km² (au lieu de 16 l/s/km² à GUINGUERINI) qui est peut être un peu erronné par excès. Il paraît cependant dépasser sensiblement le module correspondant au premier décile.

#### 5 - 3 - 3 - Bilans d'écoulement

Les différents termes du bilan d'écoulement des années 1956 à 1962 sont donnés dans le tableau n° 20. La pluviométrie moyenne est déterminée à partir de la seule pluviométrie de BOUNDIALI pour les quatre premières années ; elle n'est donc pas connue avec une grande précision.

On notera que les lames d'eau écoulées sont généralement voisins de celles de GUINGUERINI et leur sont un peu inférieures. Les années 1956 et 1957 font exception à cette règle et l'on peut se demander si, pour ces années, les relevés limnimétriques ne sont pas un peu erronés ou bien si le bassin de la PALEE n'a pas reçu des précipitations plus abondantes que l'extrémité amont du bassin de la BAGOE.

Par ailleurs, on peut énoncer les mêmes remarques que pour la station de GUINGUERINI, à savoir :

- a/- les lames d'eau écoulées croissent assez régulièrement avec la pluviométrie annuelle.
- b/- les déficits d'écoulement augmentent également avec la pluie annuelle, les valeurs extrêmes observées étant de 935 et 1 275 mm. La valeur à retenir en année moyenne est d'environ 1 050 mm.
- c/- les coefficients d'écoulement oscillent entre 21 et 31 %. Leur valeur moyenne est d'environ 25 %.

# 5 - 3 - 4 - Tarissement et étiages

Les mesures de débits effectuées à la fin de l'année 1962 et au début de 1963 permettent de tracer une courbe de tarissement qui est influencée en Novembre par des pluies tardives, mais qui devient ensuite très régulière. L'ajustement d'une loi de décroissance exponentielle conduit à un coefficient de tarissement égal à  $26 \times 10^{-3}$ ; cette valeur est sensiblement inférieure à celles obtenues les deux années précédentes (40 et  $44 \times 10^{-3}$ ).

L'étiage absolu, qui s'est produit au cours du ler semestre 1963, n'a malheureusement pas été directement observé.

# TABLEAU nº20

# BAGOE à TOMBOUGOU

# Bilans d'écoulemenţ

: Année: Module: (m3/s):	écoulée :		Coefficient d'écoulement (%)	Déficit d'écoulement (mm)
1956: 24,4	575	(1 300)	23,1	1 000
1957: 47,1		(1 850)	31,1	1 275
1958: 21,65		(1 250)	21,2	985
1959: 26,4		(1 350)	23,7	1 030
1960: 30,6		(1 500)	25,0	1 125
1961: 21,6		(1 200)	22,1	935
1962: 31,3		(1 550)	25,2	1 160

Il semble qu'il ait eu lieu fin Avril et ait atteint une valeur relativement élévée, de l'ordre de 200 à 300 l/s. Ce débit est nettement plus fort que l'étiage absolu observé à la même époque à GUINGUERINI. Il faut en conclure que les plaines d'inondation comprises entre les deux stations restituent en saison sèche des débits d'infiltration non négligeables, car on verra plus loin que ce n'est pas la PALEE qui apporte en étiage un débit appréciable.

Les étiages des années précédentes à TOMBOUGOU sont mal connus dans l'ensemble. On sait seulement qu'en 1960 le débit d'étiage absolu a été de 13 l/s le 9 Avril et qu'en Juin 1961, il a été encore plus faible sinon tout à fait nul. En année moyenne, l'étiage absolu est probablement de quelques dizaines de litres/seconde, disons 20 l/s pour fixer les idées.

#### 5 - 3 - 5 - Crues

Le maximum de la crue de 1962 s'est produit le 3 Septembre avec une hauteur à l'échelle de 495 cm et un débit estimé à 355 m³/s. Cette pointe correspond à celle qui a été observée le même jour à GUINGUERINI (145 m³/s), mais qui n'a pas été la plus forte de l'année à cette station. La PALEE a donc fortement contribué à la formation de la crue maximale de TOMBOUGOU.

Comme au paragraphe 4-3-4, nous allons essayer de déterminer la valeur des crues de diverses fréquences en nous appuyant sur les débits maximaux observés chaque année depuis 1955.

Les données du tableau n°21 et l'ajustement d'une loi gausso-logarithmique (voir graphique n° IVO.151 493) conduisent aux résultats suivants :

i e		====:	=====	=====	=====	=======================================	========
- 6 •	Fréquence :				Débi	it de crue	.0
0	de dépassement:	de cı					
•	· o •		7 %.	zaleur	absol	Lue:valeur s	spécifique:
· 8 -							
•			. 0		λ,	•	, 2
:	- médiane (50%):	455	cm:	245	m <sup>J</sup> /s	: 95 1/8	$s/km^2$ :
· 6 -	- quinquennale:		•			· <b>‡</b>	, o
<b>:</b> ,	, , ,	490	8	340		: 130	•
- 8	- décennale :		. 0			. 0	•
0	(10 %) :	505		400		: 155	•
<u>.</u>		====	=== <b></b>	=====	=====		

TABLEAU nº21

# Classement des crues annuelles

00000	Année	00 00	Hauteur maximale	•	Débit maximal	 classement ·	======== : Fréquence :	1100 00 00 0
	1956 1957 1958 1959 1960 1961 1962		450 cm 498 395 425 505 424 495		230 m <sup>3</sup> /s 365 150 190 395 185 355	n = 4 2 7 5 1 6 3	50 21,5 93 64,3 7 78,5 35,7	

L'extrapolation à la fréquence centenaire donnerait un débit de crue exceptionnelle de 600 m $^3/\text{s}$ , mais dans l'état actuel de nos connaissances sur le régime de la BAGOE on ne peut que citer cette valeur sous toute réserve.

On notera que les débits spécifiques de crues de TOMBOUGOU ne sont que légèrement inférieurs à ceux de GUINGUERINI, bien que la superficie du bassin versant soit plus que doublée. Le relief accusé du bassin de la PALEE en est la raison.

## 6 - LE REGIME de la BAGOE à KOUTO

#### 6 - 1 - Généralités

Entre TOMBOUGOU et KOUTO, la BAGOE reçoit deux affluents importants: le SOLOMOUGOU en rive gauche et le NIANGBOUE en rive droite. Leurs bassins versants sont plus plats et moins arrosés que ceux de la PALEE et du cours supérieur de la BAGOE. On peut ainsi s'attendre à une légère diminution des apports spécifiques de même qu'à un certain étalement de la crue annuelle à cause des débordements dans les plaines que traverse la BAGOE en aval de TOMBOUGOU. Ces plaines tendent à s'élargir vers l'aval et comportent même des mares et étangs permanents.

A KOUTO, le lit apparent de la rivière est à peine plus large qu'à TOMBOUGOU, mais il est nettement plus profond. La hauteur des berges est d'environ 8 mètres, y compris les "bourrelets" qui atteignent l à 2 mètres. En hautes eaux les plaines de débordement sont souvent inondées sous 2 à 3 mètres d'eau.

## 6 - 2 - Observations et mesures hydrométriques

# 6 - 2 - 1 - Relevés limnimétriques

L'échelle limnimétrique de KOUTO a été installée par l'ORSTOM, le 15 Juin 1960, au droit de la chaussée submersible de la route KOUTO - KASSERE. Elle comporte neuf éléments métriques.

# 6 - 2 - 2 - Mesures de débits

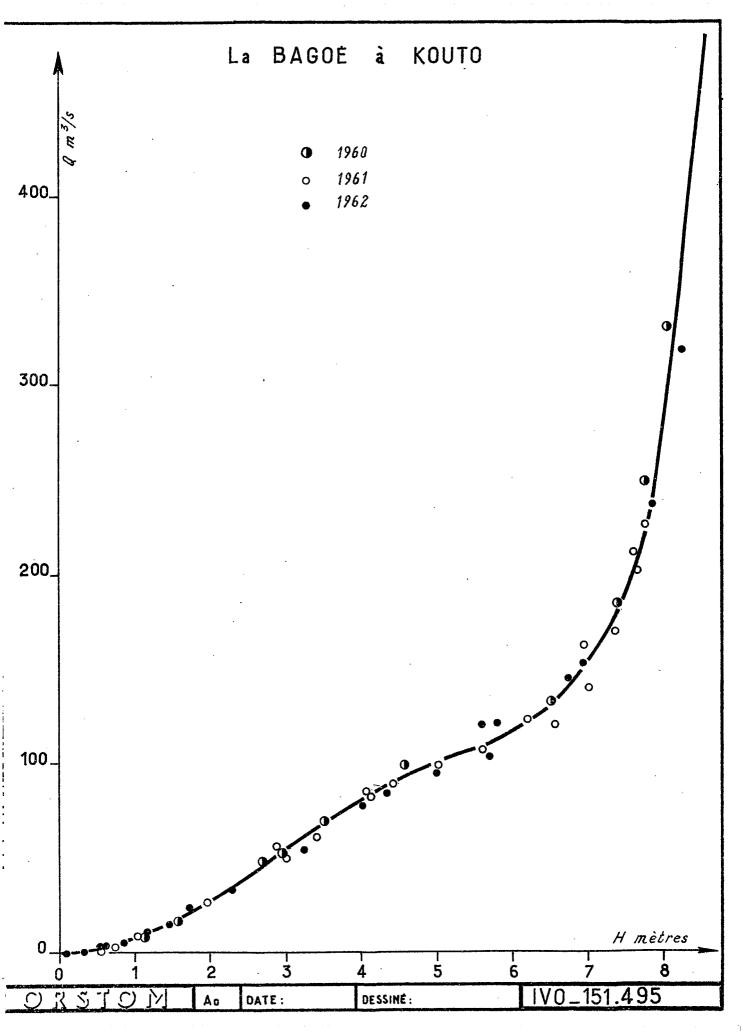
Une vingtaine de jaugeages a été exécutée au cours de l'année 1962 et dans les premiers mois de 1963, dont on trouvera les résultats dans le tableau n° 22. La courbe de tarage qu'ils ont permis de tracer est peu différente de celles qui avaient été provisoirement adoptées dans nos précédents rapports. Elle présente, pour les hauteurs d'eau comprises entre 2,5 et 5,5 m, une concavité tournée vers l'axe des hauteurs. Cette anomalie est certainement liée aux conditions hydrauliques d'écoulement, qui sont telles que la pente diminue avec la hauteur limnimétrique tant que les débordements

TABLEAU nº22

BAGOE à KOUTO

ETAT des JAUGEAGES (1962 - 1963)

===== : D	======================================	======================================	=== <u>=</u> ) :	========= Dé bit(m³/s):
	————————		<u> </u>	
: 1,	2/1/62	0,54	'o	3 <b>,</b> 43
2	1/2/62	0,29	'\$	0,65
5	2/5/62	0,10		0,21
_	3/7/62	o,33	•	0,81
ō	1/7/62	1,72		23,6
_	4/8/62	4,02		78 <b>,</b> 2
2	9/8/62	5,585 - 5,595		120
<b>:</b> 3	1/8/62	5,80	′ °	121
0	4/9/62	6,76	.*	145
: 1	0/9/62	8,25 - 8,245	10	319
: 2	4/9/62	7,835 <b>-</b> 7,84	, <b>.</b>	237
: 1	8/10/62	6,96	' <b>*</b>	153
: 2	5 <b>/</b> 10/62	5,71 - 5,69	,0	104
<b>:</b> 2	7/10/62	5,02 - 5,00	•	95 <b>,</b> 3
: 2	9/10/62	4,36 - 4,35		84,1
•	3/11/62	3,23 - 3,22	· 8	54,45
•	7/12/62	2,31		33,0
: 2	9/12/62	1,46	· 8	15,4
: 1	1/1/63	1,46		10,25
<b>:</b> 3	1/1/63	0,86	. 6	5,31
•	2/3/63	0,61	•	2,57
<u>≗</u> ====	=========	) ) 	=====	:========



n'ont pas commencé (le marnage de la crue est sensiblement plus grand à KOUTO qu'à TOMBOUGOU).

Le plus fort débit jaugé a été de 330 m³/s et le plus fort débit de crue observé a été estimé à 405 m³/s. L'extrapolation n'est pas excessive et peut être considérée comme acceptable (précision d'environ 10 %).

### 6 - 3 - Caractéristiques hydrologiques

## 6 - 3 - 1 - Débits moyens mensuels

Le tableau n° 23 contient les débits moyens mensuels de 1960 à 1962, c'est-à-dire de trois années seulement. Il est difficile d'en tirer les débits mensuels de l'année moyenne; nous nous y sommes cependant hasardés en tenant compte du fait qu'à GUINGUERINI, comme à TOMBOUGOU, l'année 1960 a été voisine de la moyenne et plutôt légèrement excédentaire.

On remarque que, de Mai à Août, les débits de KOUTO ne dépassent pas ou sont même inférieurs à ceux de TOMBOUGOU, car les apports du bassin intermédiaire sont d'abord faibles au début de la saison des pluies, puis ne parviennent pas à compenser les débordements quand ceux-ci commencent à se produire en Août.

En Septembre, les débits de KOUTO surpassent nettement ceux de TOMBOUGOU, tout au moins en valeur absolue. Les apports du bassin intermédiaire sont alors abondants, et le prélèvement des plaines d'inondation s'atténue quand approche le maximum de la crue.

D'Octobre à Décembre, les débits de KOUTO continuent à surpasser ceux de TOMBOUGOU, même en valeur relative, car la vidange des plaines d'inondation tend alors à les majorer. De Janvier à Avril, les plaines continuent à restituer lentement un certain volume d'eau infiltré, qui soutient les débits d'étiage d'une façon non négligeable.

# 6 - 3 - 2 - <u>Débits moyens annuels</u>

Nous avons estimé à 41 m<sup>3</sup>/s le module de KOUTO en année moyenne, compte tenu des valeurs calculées pour 1960

TABLEAU nº23

BAGOE à KOUTO  $(4740 \text{ km}^2)$ 

# Débits moyens mensuels (m³/s)

=====	==:	====	======	=====	======:	=====	=====								
: Année	• • • •	J	F	M	. A	M	J	J	A	S	0	N	•	3 >	spécifi-
•			• · · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	9	•	•	©	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	•	°	•	•	0 0	:m <sup>3</sup> /s	c ue 1/s/km²
2			ă.	·	:(0,5)	0 -	• "		• .		•				<u>-</u>
- I			I		0,21	•	•	• •	ь	• .			7,17	31,0	6,5 ·
: 1962	) • • ( • • • • • • • • • • • • • • • • •	(3,0)	:(0,8)	(0,25)	(0,05)	0,18	0,18	5 <b>,</b> 37	44,3	252	154	54	26,8	45,0	9,5
Moy.	• • • • • • • • • • • • • • • • • • • •	3 <b>,</b> 75	1,5	0,7	0,4	0,2	0,2	20	55	225	140	35	10	41	8,65

 $(45,3~\text{m}^3/\text{s})$  et 1962  $(45,0~\text{m}^3/\text{s})$ , années plutôt excédentaires, et de celle déterminée pour 1961  $(31~\text{m}^3/\text{s})$ , année nettement déficitaire.

Le module spécifique moyen correspondant est de 8,5 l/s/km² environ. Il est sensiblement inférieur à celui de TOMBOUGOU qui était de ll l/s/km². La différence correspond, d'une part, aux pertes par évapotranspiration dans les plaines d'inondation et, d'autre part, aux caractéristiques différents du bassin versant intermédiaire. On verra plus loin que les apports spécifiques du NIANGBOUE sont inférieurs à ceux de l'extrémité amont de la BAGOE et à ceux de la PALEE.

En ce qui concerne l'irrégularité interannuelle des modules, nous manquons de données pour l'évaluer avec précision. On peut estimer cependant que l'année décennale sèche a un module de 30·m³/s, pratiquement égal à celui de l'année 1961. Quant à l'année décennale humide, son module est certainement inférieur à 60 m³/s et n'excède probablement pas 55 m³/s, ou même 50 m³/s, étant donné l'effet régulateur non négligeable des plaines d'inondation. Le coefficient d'irrégularité interannuelle seruit ainsi d'environ l,7 ou l,8.

# 6 - 3 - 3 - Bilans d'écoulement

Les différents termes du bilan d'écoulement des années 1960 à 1962 sont portés dans le tableau n° 24. On notera que les lames d'eau écoulées sont inférieures à celles de GUINGUERINI (d'environ 100 mm) et à celles de TOMBOUGOU (d'environ 75 mm). Les déficits d'écoulement de KOUTO sont, au contraire, un peu supérieurs à ceux des stations amont, ce qui s'explique aisément par l'accroissement des pertes par évapotranspiration dans les plaines d'inondation. La valeur du déficit en année moyenne est de l'ordre de l 200 mm.

Par voie de conséquence, les coefficients d'écoulement de KOUTO sont un peu plus faibles que ceux de GUINGUERINI et TOMBOUGOU. Ils sont compris entre 17 et 20 % pour les trois années observées. On pourra retenir une valeur proche de 20 % pour l'année moyenne.

BAGOE à KOUTO

# Bilans d'écoulement

•:	Module (m3/s)	d'eau écoulée ( (mm)	Pluviométrie : moyenne (mm)		Déficit : d'écoulement : (mm)
1960	45,3	300	1 500	20	1 200
1961	31,0	205	1 200	17	995
1962	45 <b>,</b> 0	300	1 550	19,3	1 250

### 6 - 3 - 4 - Tarissement et étiages

Les jaugeages effectués entre Décembre 1962 et Mars 1963 mettent en évidence une courbe de tarissement régulière que l'on peut assimiler à une exponentielle décroissante, dont le coefficient "a" est égal à 26 x 10<sup>-3</sup> (cette valeur est sensiblement plus faible que celle calculée pour les deux années précédentes qui était de l'ordre de 35 x 10<sup>-3</sup>).

L'étiage du début de l'année 1963 n'a pas été directement observé mais semble avoir été relativement fort. Le débit minimal aurait été de l'ordre de 500 l/s, valeur nettement supérieure à celle estimée au même moment à TOMBOUGOU (200 l/s). La restitution des plaines d'inondation n'est donc pas négligeable pendant la saison sèche.

Les débits d'étiage absolu des années précédentes sont assez mal connus. En Avril 1962, il semble que le débit soit tombé à une valeur relativement très basse, inférieure à 50 l/s. En année moyenne, le débit minimal est vraisemblablement de l'ordre de 100 à 200 l/s et se produit le plus souvent en Mai ou Juin. Il est plus tardif qu'aux stations amont, où les pluies d'Avril-Mai-Juin ont sur les débits une légère influence qui n'apparaît pas à KOUTO.

# 6 - 3 - 5 - <u>Crues</u>

Le maximum de la crue de 1962 s'est produit le 9 Septembre, avec une hauteur à l'échelle de 8,34 m et un débit estimé à 405 m3/s. Ce maximum est décalé de six jours par rapport à celui de TOMBOUGOU, mais ce délai ne correspond pas véritablement au temps de propagation de la crue entre TOMBOUGOU et KOUTO. Le bassin versant intermédiaire a, en effet, joué un rôle important dans la génèse de cette crue qui a été principalement provoquée par l'averse du 6 Septembre.

Les crues maximales annuelles observées depuis 1960 ont été les suivantes :

**	Année	Hauteur maximale	Débit maximal
	1960 1961 1962	838 cm 780	420 m <sup>3</sup> /s 225 405

Il ne peut être question d'étudier la répartition statistique des crues avec trois années d'observation seulement. Pour déterminer les débits de crue correspondant à diverses fréquences, nous devrons donc nous contenter d'évaluations assez grossières, basées sur des comparaisons avec les données de TOMBOUGOU:

Fréquence de dépassement	:-=:=====:=:==========================					
ست ميسر ميس خاص المنظ والحل المنظ	7 :	valeur absolue:valeur spécifiqu	e:			
- médiane (50 %)	: 800 cm:	285 m <sup>3</sup> /s 60 l/s/km <sup>2</sup>	•			
- quinquennale (20 %	%) 825 "	370 " 78 "				
- décennale (10 %)	: 840 " :	430 " 91 "	•			

Bien que ces évaluations soient peu précises, il apparaît clairement que les débits spécifiques de crues subissent une atténuation sensible entre TOMBOUGOU et KOUTO. L'effet amortisseur des plaines d'inondation est déjà très appréciable à KOUTO, bien que la distance parcourue par la BAGOE entre ces deux stations ne soient que d'environ 75 km.

#### 7 - LE NIANGBOUE à L'ONONDOUGOU

#### 7 - 1 - Généralités

Le NIANGBOUE est le plus gros des affluents de la HAUTE BAGOE, si l'on excepte la PALEE, mais contrairement à cette dernière rivière qui draine une région granitique et assez accidentée, le NIANGBOUE a un bassin relativement plat dont le substratum est schisteux. Rappelons que les bassins versants expérimentaux étudiés au chapitre I sont situés à l'intérieur du bassin du NIANGBOUE, dont la superficie totale est de 706 km².

La forêt classée du NIANGBOUE occupe le quart de cette superficie, dans la partie méridionale du bassin. Cette végétation assez dense et le relief atténué freinent très sensiblement le ruissellement du bassin versant. Compte tenu de cette particularité, le régime du NIANGBOUE s'apparente à celui des stations de la BAGOE vues précédemment et appartient au type tropical de transition.

## 7 - 2 - OBSERVATIONS et MESURES HYDROMETRIQUES.

# 7 - 2 - 1 - Relevés limnimétriques

La station hydrométrique a été installée au droit du pont de la route KORHOGO - BOUNDIALI , c'est-à-dire à 17 km de BOUNDIALI et à 11 km du point où le NIANGBOUE se jette dans la BAGOE. Elle a été mise en place en mars 1955 par le Service de l'Hydraulique et comprend sept éléments métriques. De 1955 à 1959, les observations ont été fréquemment interrompues et n'ont pas été assurées en particulier pendant les périodes d'étiage, l'échelle étant alors entièrement dénoyée.

Au début de l'année I96I, l'échelle primitive a été décalée de l mètre vers le bas pour obvier à cet inconvénient.

# 7 - 2 - 2 - Mesures de débits

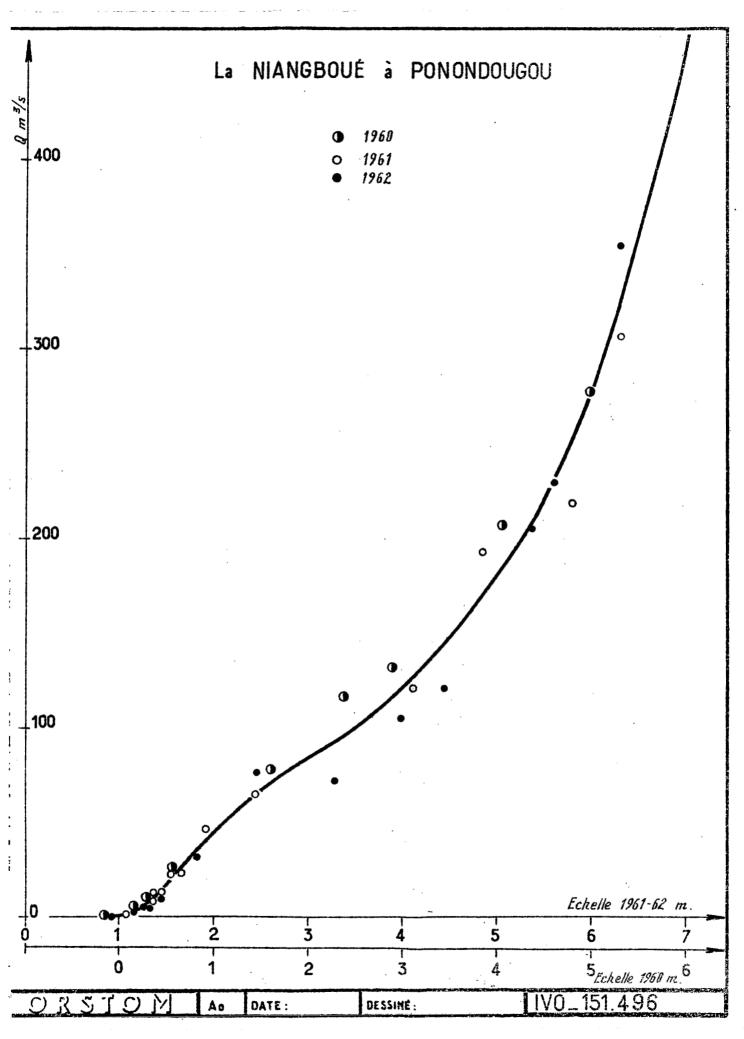
On trouvera dans le tableau N° 25 les résultats des quelque. quinze jaugeages qui ont été exécutés à cette

### TABLEAU nº 25

### NIANGBOUE à PONONDOUGOU

## ETAT des JAUGEAGES ( 1962 - 1963 )

0	Date		Hauteur (m	)	====== Débit(m³/	s):
	10/1/62		1,26	***	0,495	
0	22/2/62	0	1,08	8	0,099	0
0	I2/5/62	0	0,92	0	0,034	0 '
0	13/7/62		1,17	0	0,207	0
0	30/7/62	. 0	1,82	0	3,21	0
0	3/9/62	0	5 <b>,</b> 60	0	23,0	0
0	8/9/62	0	6,30	0	35,6	٥
0	I9/9/62		5,38		20,6	0
0	5/10/62	, 0	4,00	٥ 0	10,5	0
0	I2/I0/62	0	4,45	٥	12,0	0
0	20/10/62	. 0	3,27	0	7,18	
0	2/11/62	0	2,46	0	7,64	0
:	4/1/63	. 0	1,45	0	0,998	:
0	28/2/63	0	1,325	°	0,462	6
0	23/4/63	° ° ° ° ° ° ° ° ° ° ° ° ° ° ° ° ° ° °	0,93	0 0	0,070	0 0 0



station en 1962-1963. Compte tenu des jaugeages des deux années précédentes, une courbe de tarage a pu être établie, dont la précision est d'environ 15%. La dispersion des points de jaugeages est plus forte que pour les autres stations de la BAGOE; cela tient à une certaine instabilité du fond sableux et surtout aux mauvaises conditions d'écoulement qui rendent les mesures malaisées.

On notera que la courbe de tarage présente la même anomalie que celle de KOUTO, à savoir une concavité tournée vers l'axe des hauteurs entre 1,5 et 2,6 m.

Le plus fort jaugeage de 1962 correspond à un débit de 35,6 m³/s, alors que le débit maximal relevé cette année est estimé à 37,7 m³/s. L'extrapolation du tarage est donc très limitée.

### 7 - 3 - Caractéristiques hydrologiques

### 7 - 3 - 1-Débits moyens mensuels.

Les débits moyens mensuels du NIANGBOUE (tableau n° 26) apparaissent nettement plus faibles dans l'ensemble que ceux de GUINGUERINI, aussi bien en valeur absolue qu'en valeur relative.

La montée des eaux est assez tardive; Juillet par exemple, n'a en moyenne qu'un débit de 2 m³/s, au lieu de 11 m³/s à GUINGUERINI, alors que les deux bassins versants n'ont pas des superficies très différentes (706 et IO40 km²) respectivement). Septembre reste le mois le plus fort sur le NIANGBOUE, mais son débit spécifique moyen est de 35,5 l/s/km² au lieu de 62,5 l/s/km².

A partir du mois d'Octobre, la décroissance du NIANGBOUE devient plus lente que celle de la HAUTE BAGOE, si bien que, de Janvier à Avril, les débits du NIANGBOUE sont les plus élevés. L'étiage absolu se produit, d'ailleurs, généralement en Mai au lieu d'Avril à GUINGUERINI.

L'irrégularité interannuelle des débits mensuels est plus accentuée qu'à GUINGUERINI. A cette station, par exemple, le rapport des valeurs extrêmes observé en Septembre

## NIANGBOUE à PONONDOUGOU (706 km²)

### Débits moyens mensuels

 $(m^3/s)$ 

: Année	J	F	M	A	o M		J					D	Module en m3/s.	Débit Spécifique 1/s.km2
	•			9	0			0	0		0 - 0		•	
1955	(1,2)	(0,6)	(0,3)	0,76	0,59	3 <b>,</b> 87	11,15	25,25	44,2	23 <b>,</b> 35	(12 <b>,</b> 0)	3 <b>,</b> 68	(10,60)	15
:1956	:(1,2)	:(0,3)	:0,056	:0,054	:0,051	0,097	0,53	4,17	:15,45	14,3	4,8	1,93	: (3,59 <u>)</u> :	5,1 :.
:I957	: 1,1	<b>0,7</b> 3.	:0,27	:0,03	:0,005	0,062	1,81	:25,9	:27,1	24,2	: 124:	4,91:	8,26.	11,7
:1958 :	2,42	: 1,79	:0,68	:0,086	:(0,004):	:(0 <b>,</b> 004):	: (0,16):	8,27	9,20	:11,25	: 3 <b>,</b> 80	1,47	: (3,33):	4,7
:1959	0,51	:0,126	(0,03)	(0,003)	:(0)	(0,3)	0,93	· 3,73	:17	15,4	: 5,1 :	(1,7):	: (3,73):	5 <b>,</b> 3
:1960	0,60	:0,22	:0,05	:0,005)	(O)	(0,01)	1,72	3,43	:22,65	:15 :	: 5,08	1,7	4,21:	5,9
													3,4 .:	
:1962	:(0,45)	(O,15)	:(0,05)	:(0,01)	:(0,10):	0,095	2,31	: 7	:26,7	:11,4	6 <b>,</b> 0 :	(2,0)	(4,59):	6,6
0	0	o o	0	O O	0		) ) (1) (2)	0	0		9		0	······································
Mov.	· 1.2	°0.4	°0.15	°0.05	°0.005	°0.7	° 2.0	8.5	°25	15	° 5,5	2.0	5,0°	7,1
:prob.	- <i>y</i> -	9 T	\$ \$	°0,05		3	÷ • • • • • • • • • • • • • • • • • • •		<u>-                                    </u>	رـــ :       :	رور :	<i>-</i> 90		1 <b>9</b>
0 0	0	<b>o</b>	o •	0	0	D		0	0	3	0 0	;		

était de 2,5, alors que sur le NIANGBOUE ce même rapport approche de 5. On pourrait faire des constatations analogues pour les mois de Juillet à Octobre. L'irrégularité des débits est d'ailleurs plus élevée encore, tout au moins en valeur relative, pour les mois de Novembre à Juin.

### 7 - 3 - 2 - <u>Débits moyens annuels</u>

Les modules des années 1955 à 1962 s'étalent entre 3,3 et 10,6 m3/s, ce qui représente un large éventail de variations. On remarque cependant que, sur ces huit modules, six sont compris entre 3,3 et 4,7 m3/s et que seuls les modules des deux années les plus humides (1955 et 1957) s'échappent largement de ces limites étroites.

On est ainsi amené à penser qu'il existe une sorte de seuil pluviometrique, en deçà duquel le ruissellement du bassin est considérablement freiné; il existe probablement des zones plates, plus ou moins marécageuses en saison des pluies, qui absorbent le ruissellement et l'empêchent de parvenir au réseau hydrographique tant qu'elles ne sont pas suffisamment remplies. La perméabilité du terrain, plus ou moins longue à saturer, joue probablement un rôle analogue, dont le mécanisme exact est difficile à analyser, comme on l'a vu pour l'étude des bassins versants expérimentaux du FALADOUA et du LODALA.

Quoi qu'il en soit, l'irrégularité interannuelle des modules est certainement plus élevée que pour la HAUTE BAGOE à GUINGUERINI. Elle est également plus difficile à chiffrer.

Pour l'année de fréquence médiane, on serait tenté d'évaluer le module à environ 4 m³/s si l'on ne possédait pas les relevés des années 1955 et 1957. Compte tenu de ceux-ci, nous porterons à 5 m³/s l'estimation du module médian.

Quant aux modules correspondant au premier et au dernier décile, nous admettrons qu'ils sont respectivement égaux à 9 et 3 m<sup>3</sup>/s.

Le coefficient d'irrégularité interannuelle serait ainsi de 3, au lieu de 2 à GUINGUERINI.

Les modules spécifiques du NIANGBOUE sont, par contre, nettement inférieurs à ceux de la HAUTE-BAGOF 7,1 l/s/km², au lieu de ll,5 l/s/km² en année moyenne).

### 7 - 3 - 3 - BILANS d'ECOULEMENT

Les différents termes des bilans d'écoulement des années 1955 à 1962 sont portés dans le tableau n° 27. Rappelons que la pluviométrie est évaluée, pour la plupart des années, d'après les seuls relevés de la station de BOUNDIALI et que, par conséquent, la précision en est médiocre.

Les lames d'eau écoulées sont toutes comprises entre 150 et 210 mm, sauf celles de 1955 et 1957 qui atteignent respectivement 475 et 370 mm. On retrouve là le fait que nous avons déjà signalé à propos des modules.

Les déficits d'écoulement tendent à croître avec le pluviomètre et sont compris entre 1050 et 1480 mm pour les huit années d'observation. En année moyenne, on peut tabler sur une valeur d'environ l 175 mm, c'est-à-dire équivalente à celle de KOUTO, mais sensiblement supérieure à celles de TOMBOUGOU et GUINGUERINI.

Quant aux coefficients d'écoulement, ils sont le plus souvent compris entre 12 et 14 %, mais peuvent, en année très humide, atteindre des valeurs beaucoup plus élevées (20 à 30 %). On pourra retenir une valeur moyenne de l'ordre de 15%.

### 7 - 3 - 4 - TARISSEMENT. ET ETIAGES

Les jaugeages effectués entre Novembre 1962 et Avril 1963 permettent de tracer approximativement une courbe de tarissement de forme exponentielle, dont le coefficient " a " admet une valeur égale à 27 x 10 -3, un peu inférieure à celles déterminées pour les deux années précédentes.

L'étiage absolu du début de l'année 1963 n'est pas connu exactement. On sait seulement que le 22 Avril le débit était encore de 70 l/s, valeur certainement supérieure à la moyenne interannuelle d'Avril.

### TABLEAU Nº 27

### NIANGBOUE à PONONDOUGOU

### BILANS D'ECOULEMENT

Année	,	:Lame d'eau : écoulée : (mm)		:Coefficient :d'écoulement : (%)	
1955	10,6	 . 475	1 700	28	1 225
1956	3,59	: 160	: 1300	: 12,3	1 140 :
1957	8,26	370	· 1 850	<del>-</del>	1 480 :
1958	3,33	150	· 1 250	: 12	1 100
1959	3,73	165	° 1 350	12,2	° 1 185 °
1960	4,21	° 190	· 1 500	: 12,7	· 1 310 ·
1961	3,4	: 150	: 1 200	· 12,5	1 050 :
1962	4,69	: 2l0	· 1 550	· 13,5	1 340 °
		e 0			

L'étiage des premiers mois de 1962 a été beaucoup plus maigre et est descendu, semble-t-il, à quelques litres/seconde dans le courant d'Avril.

L'année précédente, l'étiage s'était prolongé jusqu'en Juin et avait de ce fait atteint une valeur minimale extrêmement faible, sinon tout à fait nulle.

En année moyenne, il semble bien que l'étiage absolu se produise en Mai et soit donc un peu plus tardif que celui de la BAGOE à GUINGUERINI. Le débit minimal est en moyenne de l'ordre de 5 l/s, mais cette valeur ne constitue qu'un ordre de grandeur.

### 7 - 3 - 5 - CRUES

On possède malheureusement peu de données sur les crues du NIANGBOUE. On peut seulement citer les maximums annuels suivants :

Ann	== <b>===</b> ===== ée <u>:</u> D	=== <b>===</b> === ate	Hauteur	Débit	
195 195 196 196	7 : 13 1 : 5	Sept. Avril. Sept. Sept.	7,92 m 6,38 m 6,30 m 6,58 m	70 m <sup>3</sup> /s. 34 " 33 " 38 "	000000000000000000000000000000000000000

On en retiendra que la crue médiane est d'environ 35 m³/s, valeur particulièrement faible si on la compare à celle de la BAGOE à GUINGUERINI. Le débit spécifique est, en effet, de 50 au lieu de 100 l/s/km², c'est-à-dire exactement la moitié.

La crué de 1955, qui dépasse de loin les autres maximums observés, a une fréquence au moins quinquennale,

sinon décennale. Son débit spécifique n'est encore que de 100 l/s/km², au lieu de 150 ou 180 à GUINGUERINI.

On voit là très nettement l'influence des caractères physiques du bassin versant du NIANGBOUE ( substratum schisteux, relief mou ) qui sont moins propices au ruissellement des crues que ceux du bassin supérieur de la BAGOE ou celui de la PALEE.

### 8 - ETUDE DU TARISSEMENT DE LA BAGOE ET DE SES AFFLUENTS.

L'aménagement agricole des plaines d'inondation qui bordent la BAGOE et le cours inférieur de certains de ses affluents nécessite la connaissance au moins approximative des débits de basses eaux, susceptibles d'être utilisés pour l'alimentation des casiers rizicoles avant ou après la saison des pluies.

En plus des quatre stations principales qui ont été étudiées en détail dans les chapitres précédents, les débits de basses eaux ont été suivis à neuf stations secondaires situées sur des affluents de la BAGOE.

Ces stations sont les suivantes d'amont en aval :

### EN RIVE GAUCHE

- le PASSE près GUINGUERINI
- le FOULO près GUINGUERINI

- le SOGOUMO à KATANRA
- le LOA à DEMBASSO
- le LOHINE près MANARAMA
- le FALA, route MANARAMA-KOLIA
- le DABOULA, route KOUBA KASSERE
- le LOFARIME à BOYO

#### EN RIVE DROITE

- :- Le SAHOULA, route BOUNDIALI-: GUINGUERINI.
- le LONIONO, route BOUNDIALI-TOMBOUGOU
- le LOPOULO, piste NIANON-BAGOE
- le LOKOLOGO, près KATIENDE

Toutes ces stations ont été équipées en 1960 d'une échelle limnimétrique de basses eaux. Un certain nombre de jaugeages y ont été exécutés (voir rapports des campagnes 1960 et 1961). On trouvera ci-après les résultats des jaugeages de la saison sèche 1962-63.

### JAUGEAGES DU PASSE à GUINGUERINI

DATE	HAUTEUR	DEBIT
11/12/62	0,79 m	$0,279 \text{ m}^3/\text{s}$
27/12/62	0,595 "	0,103 "
8/ 1/63	0,51 "	0,044
30/ 1/63	0,428 "	0,011 "

### JAUGEAGES DU FOULO à GUINGUERINI

$\overline{ ext{DATE}}$	HAUTEUR	DEBIT
11/12/62	0,77 m	0,212 m3/s
27/12/62	0,66 "	0,097 "
9/1/63	0,617 "	0,045
30/1/63	0,595 "	0,021 "
28/2/63	0,53 "	O

### JAUGEAGES DU SAHOULA Rte BOUNDIALI-GUINGUERINI

DATE	HAUTEUR	DEBIT
13/11/62	1,22 m	1,838 m3/s
27/12/62	0,685 "	0,462 "
8/1/63	0,56 "	0,278 "
30/1/63	0,47	0,217 11
28/2/63	0,50 "	0,187 "

### JAUGEAGES DU LONIONO, Rte BOUNDIALI-TOMBOUGOU

DATE	HAUTEUR	DEBIT	
30/10/62	O,845 m	0,100	m³/s
13/11/62	0,79	0,040	11
	JAUGEAGES DU SOGOUMO à KATANRA		-
DATE	HAUTEUR	DEBIT	
3/11/62	1,00 m	4,78	m3/s
10/12/62	0,72 "	2,374	11
11/1/63	0,34 "	0,871	11
1/3./63	0,205 "	0,311	11
	JAUGEAGES DU LOPOULO à NIANON		
	No. 44 Sec. 100 Anni Principal Conference on the conference of the		
DATE	HAUTEUR	DEBIT	
14/12/62	O,48 m	0,099 r	$a/\xi_m$
9/1/63	0,43	0,051	11
29/1/63	0,375 "	0,033	11
	JAUGEAGES DU LOKOLODO à KATIENDE .		
DATE	HAUTEUR	DEBIT	
30/10/62	0,645 m	0,790 1	m3/s
12/11/62	0,57 "	0,548	11
8/12/62	0,41 "	0,188	91
28/12/62	0,36 "	0,079	**
9/1/63	0,425 "	0,064	19
29/1/63	0,38 "	0,028	11
28/2/63	0,28 "	0	

### JAUGEAGES DU LOA à DEMBASSO

DATE	HAUTEUR	DEBIT	
11/1/62	0,215 m		
2/11/62	0,49 "	0,557	m3/s
12/12/62	0,33 "	0,415	**
18/12/62	0,21 "		
31/12/62	0,445 " (barrage ?)	0,202	11
12/1/63	0,25 11	0,124	11
1/2/63	0,21 "	0,072	. 91
1/3/63	0,145"	0,031	11

### JAUGEAGES DU LOHINE près MANARAMA

DATE	HAUTEUR	DEBIT
2/11/62	0,480 m	$0,101 \text{ m}^3/\text{s}$
12/12/62	0,395 "	0,036 "
31/12/62	0,365 "	0,028 "
12/1/63	0,355 "	0,020 "
1/2/63	0,34 "	0,011 "

### JAUGEAGES DU FALA, ROUTE MANARAMA - KOLIA

DATE	HAUTEUR	DEBIT
2/11/62	0,71 m	$0,196 \text{ m}^3/\text{s}$
12/12/62	0,645 "	0,115 "
31/12/62	0,53 "	0,026 "
12/1/63	0,47	0,001 "

### JAUGEAGES DU DABOULA ROUTE KOUTO-KASSERE

DATE	HAUTEUR(1)	DEBIT
29/10/62	0,30 m	$0.080  \text{m}^{3}/\text{s}$
10/12/62	0,25 n	0,061 "
29/12/62	0,245 ."	0,035 "
11/1 /63	Arrêt d'écoulement.	

### JAUGEAGE DE LA LOFARIME A BOYO.-

D.a.:E	HAUTEUR(1)	DEBIT
10/12/62	0,51 m	0,642 m3/s
29/12/62	0,48 11.	0,356 "
11/1/63	0,45 "	0,251 "
31/1/63	0,40511	0,163 "
29/10/62	0,75 "	0,717 "
2/3/63	0,38	0,098 "

### (1) nouvelle échelle

L'ensemble de ces jaugeages et de ceux exécutés les années antérieures permet de tracer pour chaque station une courbe de tarage de basses eaux. Ces courbes de tarage sont en général satisfaisantes, mais nous ne les avons pas reproduites ici car elles ne présentent pas actuellement un très grand intérêt puisque les échelles limnimétriques n'ont pas été observées de façon continue.

Le principal intérêt de ces jaugeages de basses eaux est de permettre l'étude du tarissement. Pour comparer les différentes stations à ce point de vue particulier,

on a reporté graphiquement le logarithme des débits mesurés en fonction du temps écoulé. Pour la plupart des stations, on peut approximativement ajuster une droite aux points expériment aux ainsi obtenus. La pente de cette droite définit, à un facteur constant près, le coefficient de tarissement " a " qui intervient dans une loi exponentielle de la forme :

### Q = Qo . e-at

Le tarissement est d'autant plus rapide que "a" est grand. La valeur de son inverse, l/a, exprime en jours le temps au bout duquel le débit est réduit de l/e (=0,368) par rapport au débit initial.

Le tableau n° 28 rappelle les valeurs du coefficient de tarissement données dans les rapports 1960 et 1961 et indique celles qui se rapportent à l'étiage 1962-63.

On a également porté dans ce tableau les valeurs du débit relevées aux différentes stations à la date du 31 Décembre.

On peut faire les remarques suivantes:

- a) Pour une même station, les coefficients de tarissement ne sont pas rigoureusement constants d'une année à l'autre. Les plus gros écarts s'observent sur les très petits bassins, comme celui du FALADOUA, où les valeurs extrêmes sont de 17 et 37 x 10 -3. Même sur les grands bassins, comme celui de KOUTO, les écarts entre valeurs extrêmes peuvent atteindre 30%.
- b) Dans l'ensemble c'est l'étiage 1961-62 qui a eu les plus forts coefficients de tarissement, tandis que l'étiage 1962-63 a eu les plus faibles. On se souvient que l'année 1961 a eu une pluviosité déficitaire, ce qui tendrait à montrer que les réserves souterraines se vident d'autant plus rapidement que leur remplissage a été moins bien assuré, toutes choses égales par ailleurs. Cet effet s'ajoute à celui d'un débit initial plus faible pour accentuer la sévérité des étiages succédant à une saison des pluies déficitaire.

### TARISSEMENT

©	C O	: 19	960-1961	: 196	1-1962	0	1962-	1963
RIVIERE	:Superf. :bassin :versant.	:31 Déc.	u:Coffic.d :tariss.	e:Débit a :31Déc. :1961	u:Coeffic.o :tarisst	:31 Déc. :1962	u:Débit spé :cifique.	-:Coefficient de :tarissement.
C C	i km²	m,3/s	:1/jour	$m^3/s$	:l/jour	m <sup>3</sup> /s	$1/s/km^2$	l/jour
: :PASSE	: 98,4	: : 0,003	:64xlo-3	: 0,015	:75xlo-3	: 0,075	0,75	:64 x 10 <sup>-3</sup>
FOULO	° 43,2	. 0,002	<sup>°</sup> 61	° 0,025	<b>°</b> 42	°0,080	: 1,85	<sup>2</sup> 47
SAHOULA	: 128	0,135	°34	. 0,200	· <sup>3</sup> 30	° 0,380	·° 3,0	°
"LONIONO	·* 5 <b>,</b> 2	° _	<b>°</b> 65	.0	. 6	0	• <u> </u>	°(60)
SOGOUMO	° 407	0,620	<b>°</b> 33	: 0,320	<b>°</b> 34	: 1,25	: 3,l	·°24
LOPOULO	° 25,2	•	. •		•	0,065	° 2,6	<b>2</b> 4
LOKOLOGO	° 50,4	: 0,038	<b>°</b> 33	: 0,010	°57	0,075	: 1,5	<b>:</b> 38
·°LOA	49,6	: 0,080	<b>°</b> 32	: 0,060	<sup>2</sup> 39	°0,200	<b>4,</b> 0	• <u> </u>
: LOHINE	: 24 <b>,</b> 8	: 0,0IO	°59			: 0,028	: 1,15	•
°FALA	: 16	°	0	. 0	•	: 0,026	. 1,6	•
DABOULA	: 16	: 0,004	<sup>1</sup> 63	•	0 0	: 0,030	· 1,9	0
LOFARIME	° 77,6	0,125	:37	.: 0,060	. <b>°</b> 39	0,400	: 5,15	<b>2</b> 3
. 9	0	0	0	0	8 0	0	•	*
:LODALA	: 48,8	: 0,085	:29	: 0 <b>,</b> 050	:50	: 0,125	.: 2 <b>,</b> 55	::24
:FALADOUA	: 9,3	: 0,012	:33	: 0,004	:37	: 0,026	: 2,8	:17
GUINGUERIN	I: 1.040	: 0,89	:46	: 0,75	:40	: 3,0	: 2,9	:30
:TOMBOUGOU	: 2.580	: 2,36	:40 -	: 1,10	.: 44	: 6 <b>,</b> 5	<b>2,</b> 5	:26
:KOUTO	: 4.740	: 6 <b>,</b> 3	:35	: 4,6	:34	:14,0	: 2 <b>,</b> 95	:26
:NIANGBOUE	: 706	: 1,0	:30	: 0,62	:34	: 1,8	: 2,55	:27

- c) Les coefficients de tarissement de l'étiage 1960-1961, que l'on peut en première approximation considérer comme des coefficients moyens, varient entre 30 et 65 x  $10^{-3}$ . On notera que tous les affluents de rive droite, qui drainent des régions peu accidentées et à substratum schisteux, ont des coefficients inférieurs à 35 x  $10^{-3}$ . Seul le LONIONO fait exception à cette règle, mais son bassin versant est très exigu  $(5,2 \text{ km}^2)$ .

Les affluents de rive gauche ont, dans l'ensemble, des coefficients plus élevés et cette tendance est surtout marquée pour le PASSE et le FOULO dont les bassins sont les plus accidentés. Par contre, le LOA n'a pas un coefficient supérieur à ceux des affluents de rive droite; disons cependant que pour 1962-63 il n'a pas été possible d'ajuster convenablement une droite de tarissement aux points de mesure de cette rivière.

- d) Les stations de la BAGOE ont des coefficients qui tendent à décroître de l'amont vers l'aval. Il faut voir là l'influence du relief progressivement moins accidenté, ainsi probablement que celle des plaines d'inondation qui restituent à l'étiage des débits d'infiltration non négligeables, ralentissant un peu le tarissement vers l'aval.
- e) A une date fixe de la période de basses eaux telle que le 31 Décembre, les débits observés à une même station peuvent varier dans le rapport de l à 4 d'une année à l'autre, et même dans un rapport plus grand encore pour les tout petits affluents ( l à 7 par exemple). La variabilité tend encore à augmenter lorsqu'on s'avance dans la saison sèche vers Mars ou Avril.
- f) A la date du 31 Décembre 1962, les débits spécifiques d'étiage aux diverses stations sont compris entre 0,75 et 5 l/s/km², avec une valeur moyenne de l'ordre de 2,5 l/s/km². Le FOULO et le PASSE ont des débits spécifiques parmi les plus maigres, ce qui s'explique aisément par leur relief plus accidenté. Par contre le LOA, le LOFARIME et le SOGOUMO sont les affluents les

plus abondants, sans qu'on puisse en voir très clairement les raisons. Il est probable que l'épaisseur et la nature du sol de couverture de ces bassins leur confèrent une capacité de rétention relativement élevée.

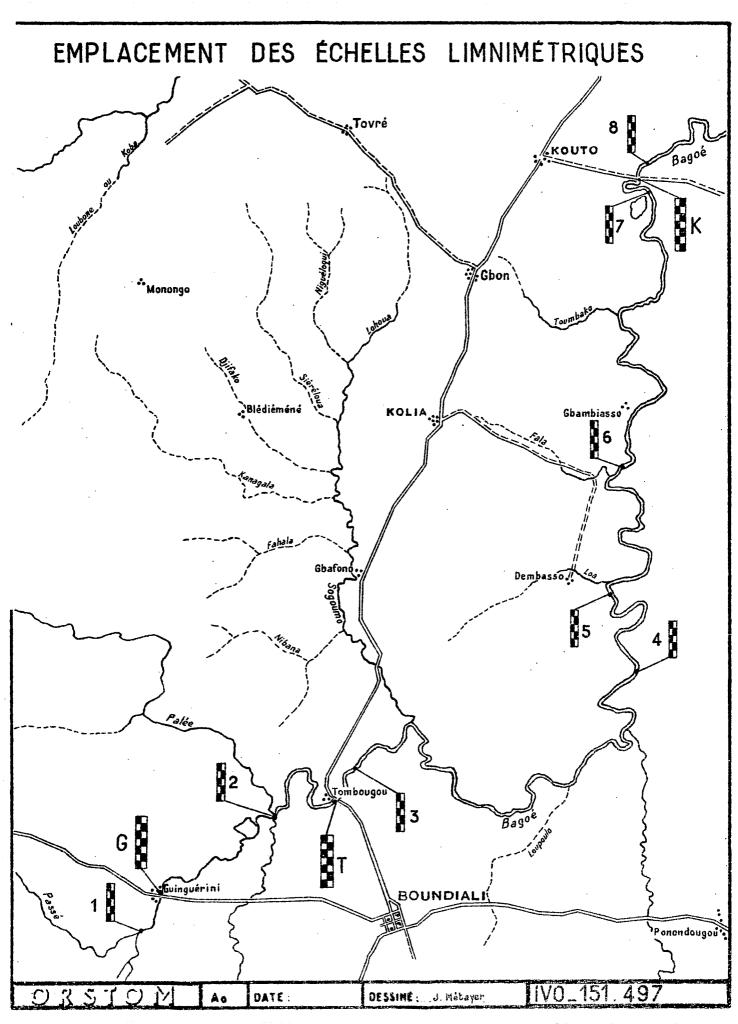
### 9 - LIGNES d'EAU de la BAGOE en CRUE

Pour l'aménagement hydroagricole des plaines de la BAGOE, il est intéressant de connaître le niveau d'inondation atteint par les crues tout le long du cours entre GUINGUERINI et KOUTO.

Dans ce but, un certain nombre d'échelles ont été placées le long des plaines d'inondation qui bordent la BAGOE. Le zéro de ces échelles, ainsi que celui des trois échelles principales de GUINGUERINI, TOMBOUGOU et KOUTO, a été nivelé par la SECI. Nous donnons ci-après les résultats de ce nivellement, en précisant que les altitudes indiquées sont arbitraires. Un rattachement a été fait entre la borne n°4 du nivellement SECI située à TOMBOUGOU (altitude arbitraire: 342,642 m) et un repère fixe du nivellement IGN situé à BOUNDIALI, mais nous n'en avons pas le résultat.

00 00 00 00	N° Echelle	Situation	Distance approximative (km)	Altitude : du zéro : (m)
		Amont GUINGUERINI pont route face confluent PALEE pont route aval TOMBOUGOU près KATIENDE près DEMBASSO près MARANANIA près Lac DALABA chaussée - route aval chaussée	0 3 12,5 21 23 55 63 75,5 97 100 101	344,301 340,430 333,363 328,963 326,310 325,018 321,541

Les échelles d'inondation ont été observées environ deux fois par semaine depuis la mi-Août jusque vers le 25 Octobre. Ces observations permettent d'établir des corrélations

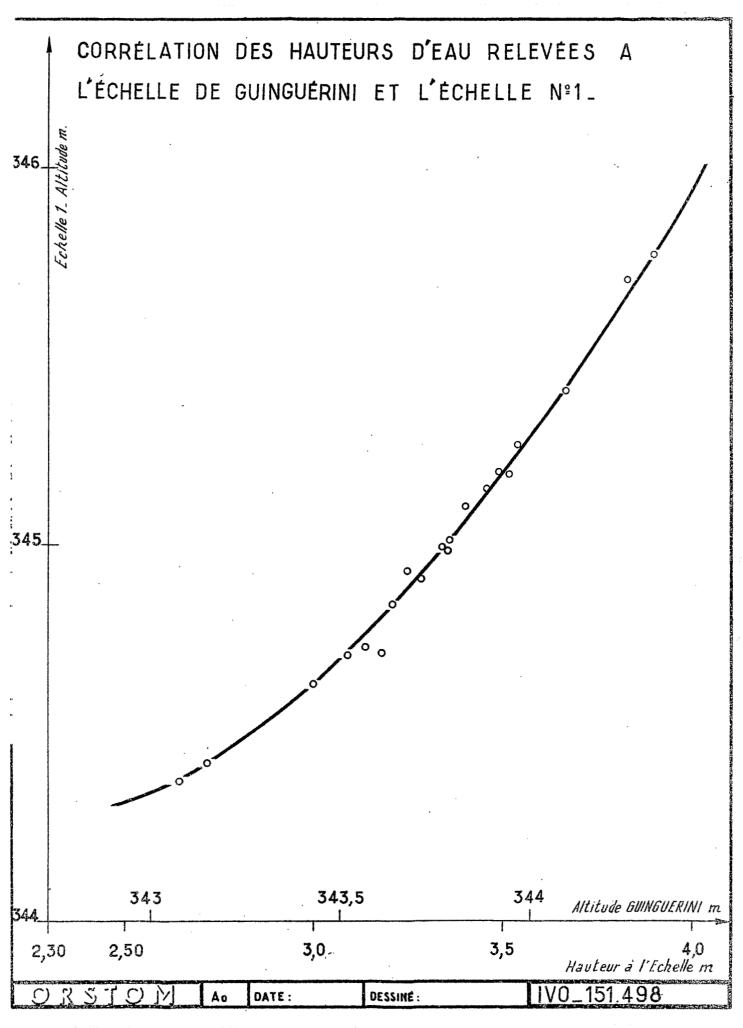


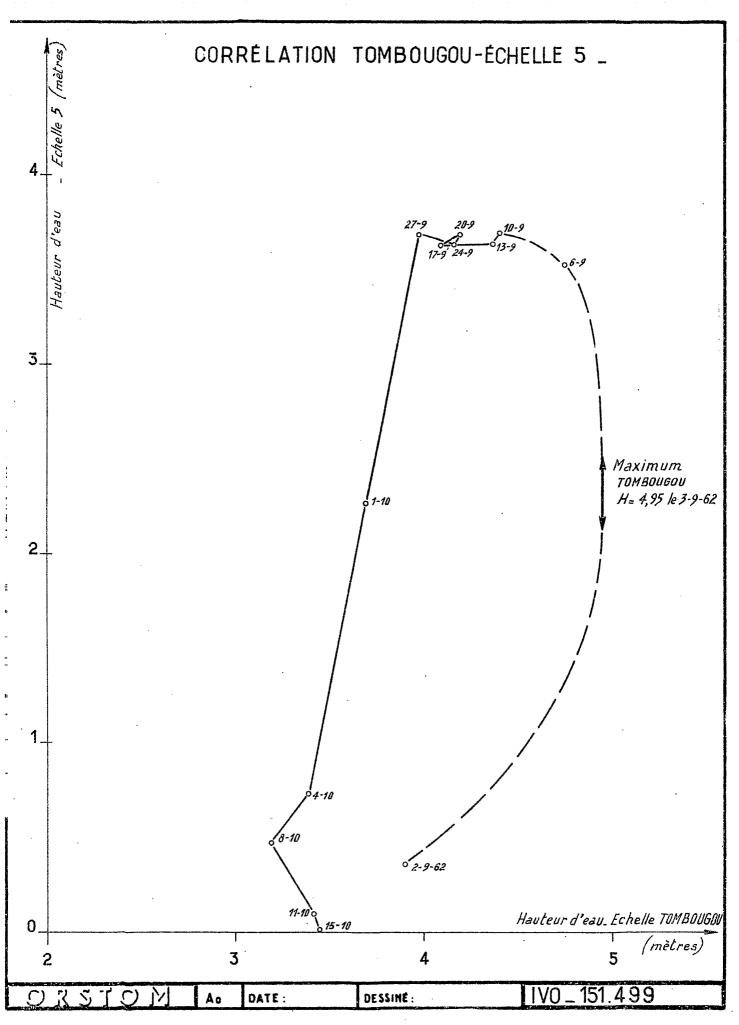
entre les hauteurs d'eau relevées simultanément aux différentes échelles et d'étudier ainsi l'évolution des crues de l'amont vers l'aval. Certaines corrélations entre échelles voisines sont pratiquement univoques, tandis que celles entre échelles éloignées de plus de quelques kilomètres ont une allure cyclique, du fait des délais de propagation et d'un certain amortissement des pointes de crues dans les plaines d'inondation. On trouvera ci-joint deux exemples typiques de corrélations. Dans l'ensemble, ces corrélations montrent que l'amplitude des crues tend à augmenter de l'amont vers l'aval. Ainsi, en année moyenne, l'amplitude est de l'ordre de 4 mètres à GUINGUERINI, 5 mètres à TOMBOUGOU et 8 mètres à KOUTO. Ce fait tient à l'augmentation du débit vers l'aval, mais surtout aux caractères morphologiques de la BAGOE, dont le lit apparent s'approfondit progressivement sans s'élargir de façon très notable.

Les corrélations entre échelles d'inondation nous ont permis également de définir la ligne d'eau des crues de fréquences médiane, quinquennale et décennale, en nous basant sur l'étude statistique des crues déjà effectuée dans les chapitres 4,5 et 6 pour les stations de GUINGUERINI, TOMBOUGOU et KOUTO. On trouvera les éléments définissant ces lignes d'eau dans le tableau n°29. Une représentation graphique de la ligne d'eau de la crue médiane est également donnée ci-joint. Il peut, d'ailleurs, n'être pas inutile de préciser ce que représente cette ligne d'eau : elle est l'enveloppe des niveaux de crue maximaux qui sont susceptibles d'être observés une année sur deux en moyenne, en chaque point du cours de la BAGOE entre GUINGUERINI et KOUTO. Des définitions tout à fait analogues pourraient être données pour les lignes d'eau des crues quinquennale et décennale (observées une année sur cinq et une année sur dix respectivement).

On constate que la ligne d'eau de la crue médiane a une pente de 35 cm/km entre GUINGUERINI et TOMBOUGOU, puis une pente sensiblement plus faible, 19 cm/km en moyenne, entre TOMBOUGOU et KOUTO.

Il est bien évident que les données qui précèdent sur les lignes d'eau ne sont valables que dans l'état actuel des choses. Au cas où des travaux d'endiguements importants limiteraient les débordements, les lignes d'eau de crues subiraient un exhaussement général qui pourrait ne pas être négligeable. Une étude hydraulique détaillée permettrait d'ailleurs d'évaluer cet exhaussement avec une bonne approximation.

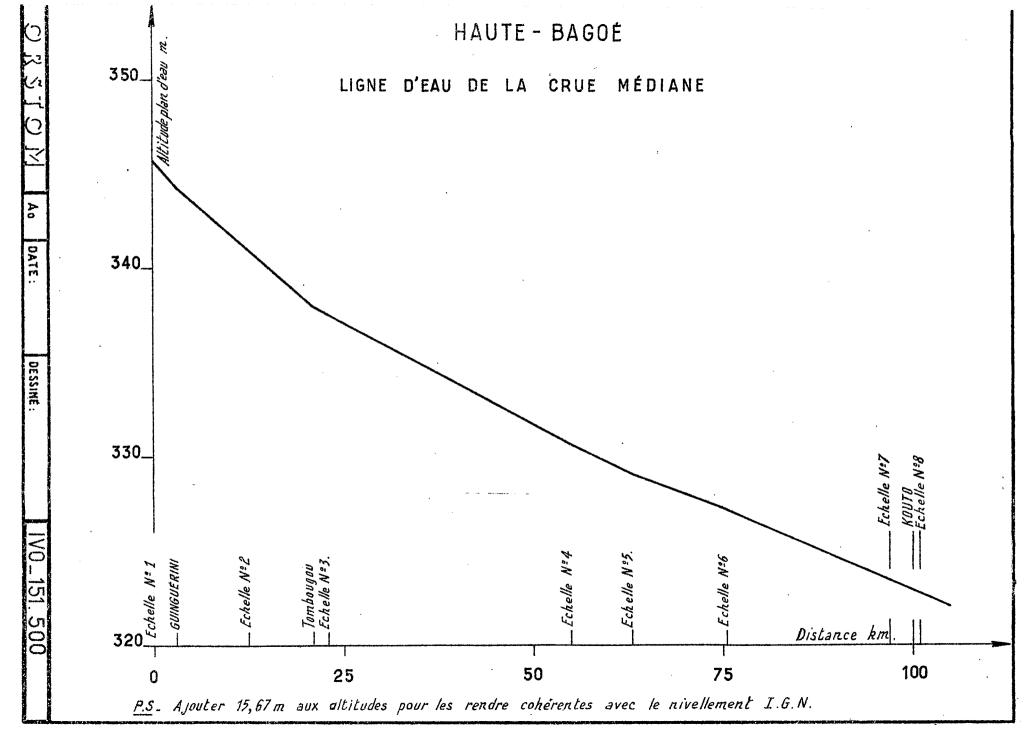




LIGNES d'EAU des CRUES de la HAUTE-BAGOE

:	======================================	CRU	JE MEDIAI	======: VE	CRUI	====== E QUINQUI	ENNALE	====== CRU	E DECENI	NALE :
.00	· c		Echelle:			:Echelle:			Echelle	Altitude:
	Echelle nº l			345,60	_	1,55			1 <b>,6</b> 5	
•	GUINGUERINI . Echelle nº 2: TOMBOUGOU	105 . 245	3,80 0,80 4,55	344,25 (340,80) 337,90	•	3,95 - 4,90	•	190 400	4,00	344,45 - 338,40
	Echelle nº 3:		1,30	337,90 (337,40) 330,65	•	1,65	330,25 (337,75) 330,95			(337,90): 331,10
	Echelle nº 5		2,75 2,30	329,05 · 327,30 .		3,60	ā '	_	3,95	330,25 328,10
•	Echelle nº 7 KOUTO	285	1,95 8,00	323,50 (322,90)		2,25	• .		2,45	324,00 (323,30)
• • • • • • • • • • • • • • • • • • • •	Echelle nº 8		1,60	322 <b>,</b> 65	•	1,85	322,90		2,00	323,05 °

P.S. Ajouter 15,67 m à toutes les altitudes pour les rendre cohérentes avec le système de nivellement IGN.



# ANNEXES

### $\verb"P L U V I O M E T R I E$

### Pluviométrie

## Juin 1962

-		٦.
1	122.524	1
١	111111	•
•		,

	:==:	PE 1	: PE 2	P 1	P 2	P 3
000	•	. 19 h:7 h à à 7 h:19 h	: 19 h:7 h à	19 h:7 h à à 7 h:19 h	19 h:7 h à à 7 h:19 h	19 h:7 h à: à 7 h:19 h :
2 3 4 5 6	. "					
456 78	- e		6,1: 11,5:			
: 9 : 10 : 11	· ;	34,4: : 15,6: : 4,2:	44,2: :: 30,2: :: :: 3,2: :: ::	12,1:	27,2: 2,6:	42,5: 31,6:
: 13 : 14 : 15 : 16	2; 	26,2:	25,2: : 15,1:	10,0	22,4:	23,0:
: 17 : 18 : 19 : 20	) '; ) ';	5,0:				
21 22 23 24	: :; : :;	· `	5,4:	6,7:	5,8:	4,4:
25 26 27 28		24,2:	35,4: 5,0:	10,2:	23,0:	8,7:
29 30	) ···	16,7: 160,4:	: 16,2: :::::::::::::::::::::::::::::::::::	55,3:	: 14,7: :: :157,8:	: 13,9: :: :168,7:
: :Tot		°	: 197,5 ========	0	·	: 168,7 :

## Pluviométrie

## <u>Juin 1962</u>

(mm)

	_	4	: P	5	: P	6	P	7 .	: P	8 .	: PE	3 -
**	:19 h:	7h à 19 h	19 h	7h à	19 h à 7h	7h à	19 h	7h à	19 h	7h à	19 h	7h à
: 1 :: 2 :: 2 :: 3		•				· ·	0 10	,			p 0 0 0	Second deriver deriver's
5 5 6			9 6 6 7 7 9 9 9 9 9 9 9 9 9 9 9 9 9 9 9	1	• 0 0 0 0 0 0 0 0	- - -					11,0:	•
: 9	51,4: :30,2:	. 6	48,3: 26,3:		42,5		30,5	;	43,2		2,6: 30,3:	
: 11 : 12 : 13 : 13 :	: 3,6: : 3,6: :23,0:	6	3,5: 25,7:	ć 6	27,3: 2,4: 24,7:	;	32,1 2,9 32,0		29,2 3,5 26,4	; :	31,2: 2,9: 31,2:	
14 : 15 : 16 : 17	17,7		23,5	- 6	14,1		12,7		16,1:	;	12,6	;
18 19 20 21 22 22 23	5,3		6,2		7,1:		9,6:		6,4:		6,1	
: 27 :	33,0	. 0	36,8:	. 6	31,7:	0 0 0	35,3:	, o	38,5	. e	35,3:	6
: 28 : 29 : 30	5,2: 24,6:	9 0 0 0	6,4: 13,7:	0	5,1: 10,0:	· e	5,6: 5,3:		6,5 12,6		4,5:	, e c
·	194,0:						<u></u>		182,4: 182		174, 5: 174	

### Pluviométrie

# Juin 1962 (mm),

		· P 9	: P 10	: P 11	P 12	P 13 :
· ·	:19 h:7h :à 7h:19	à:19 h:7h à h:à 7h:19 h	:19 h:7h à	:19 h:7h à :à 7h:19 h	19 h:7h à: à 7h:19 h:	19 h:7h à: à 7h:19 h:
1234567890123456789012234	5, 8: 1, 18: 46, 8: 32, 13: 22, 2: 15, 2:	25,3: 27,6:	26,7	33,5: 4,6: 22,1:	43,5 30,5 3,2	**************************************
25 26 27 28 29 30	-'e	· 5,2·	24,7: :24,7: :113,7:	14,0: 137,1:	9,3:	7,4: 13,8: :169,7:

### Pluviométrie

## Juillet 1962 (mm) .

==	====:	====:	=====	=====	-=====	=====	:=====: mm) .	=====	=====	=====	-====	=====	-====
		: PE	1 "	PE	2 .	P	1	P	2	P	3	P	4 :
		19 h	7h à 19 h	19 h à 7h	7 h à 19 h	19 h à 7h	7 h à 19 h	19 h	7h à 19 h	19 h à 7h	7h à 19 h	19 h à 7h	7h à:
0 00 00 00	1 · 2 · 3 ·	0 ,	16,9		15,2		6 <b>,</b> 7	,	9 <b>,</b> 5		8,3		6,5
***	4 5 6	45,4	1,2	45,8	1,2			38,7	1,0	37,3	1,4	29,1	1,0:
	8 · 9 · 10 · 11 · ·	• · · · · · · · · · · · · · · · · · · ·											
	12 13 14 15	•	15,6 20,8 49,6	9 (1 0 (1	20,1 24,2 65,2	6 5 5 6	22,4°; 20,0°;	;	31,5 21,8 31,2	;	22,5 20,4 43,4	0 · (	22,38: 28,8: 52,5:
8 00	16 17 18 19		4,0	0	15,2	Б Ф В В В	1,9	4	12,5		8,1		8 ; 2 :
	20 · 21 · 22 ·		20,5	d '1	16,9	•	32,3	, "	21,8		21,5		20,4
* * 00 00 00	23 24 25 26	6 4 4 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	9,8 4,8 24,7	<b>:</b> ':	5,4 9,0 102,0	<b>a</b>	15,3 19,7 15,4		6,7 1,2 5,7		6,0 12,6 35,3	• ''	8,7° 1,5° 95,8°
** ** 00 5	28 29 30	. 0,7.	6 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0	0 0 0 0 0 0							0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0	0 0 0 0	
**	31 T.p	48,6	167,9°	.56,9	27 4 , 4 ·	***************************************	149,4	:38,7°	142,9	:37,3	: :179,5	:34,2	# c
** ** **	Tot.	• 2. • ====	: 16,5 '	3	: 31,3	: 14 :====	19,4	18	: L,6 =====	210 =====	;	: 28( :====	2 2 <sub>7</sub> 4

## Pluviométrie

Jι	ιi	11	.e	t	1	9	62
						_	

=====				, 		$(\underline{mm})$		-==	=====	======	=====	=====
:	: P	5	I	? 6	. I	? 7	P	8 :	PE	3	PE	4 :
•	19 h à 7h	:7h à	19 h' à 7h	7h à 19 h	19 h	7h à 19 h	19 h à 7h	7h à	19 h à 7h	7h à	19 h à 7h	7h à: 19 h:
: 1 : 2		9,7		15,1	The state of the s	24 <b>,</b> 1		6,8		2,0 23,2		1,1:
• 4 • 5 • 77		: : 1,3	38,3,	0 '	35 <b>,</b> 4:	0 4	56,3	<b>1,</b> 5	34,4	5,0	30,2	1,1:
. 8 9 10												
: 12 : 13	•	28,3	: ':	; '	;		•			:	:	16,1
: 14 : 15 : 16	8,3·	:24,6 :56,5	19,3	32,3° 34,0°	24,4	17,2						35,2° 27,0
: 17 : 18	•	11,2		4,1		10,2		8,7	1,1	10,0	0,9	11,2
: 19 : 20 : 21 : 22 : 23	:	19,4	: :	19,4 9,3	;	26,4 9,2	D	30,6		8,6		20,5
24 25 26 27 28		6,7. 63,2		1,6 47,9		0	0 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	0 47,8	9 "	1,6 8,6	: 5,6	3,9 46,2
: 29 : 30 : 31		\$	Sana and you man'	5 5 5 5 5	anders lawed planes (Arrests)	0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0			D D	Serve treat treat treat	0	b
T.p	:62,1	:227, 2	57,6	179 <b>,</b> 9	59,8	136,3	56 <b>,</b> 3	189,8	48,8	151,8	41,9	171,9
Tot.	2	<b>89,</b> 3	23	37,5	19	96 <b>,</b> 1	246	5,1	200	0,6	213	3,8

### Pluviométrie

## Juillet 1962

-	, , , , , ,					<del></del>	<u>mm)</u>						
•		P	9	P	10	P	11 :	P	12	P	13 '	P	14:
													à 7h:
:	1 2		7.,2		3 <b>,</b> 7:		3,2		9,6		7,7		
** ** ** ** **	3456789	44,9	0	35,9	1,0	42,8	*	46 <b>,</b> 8	1,6	39,9	1,0	Non	Posé
	10 11 12 13 14 15 16	•	21,3 18,9 22,1	6 -	27,8	;	17,0	) -	19 <b>,</b> 6	8,3	20,4		35,0: 21,7: 38,7:
	17 18 19 20 21 22	6 ·	6,1 32,4		23 <b>,</b> 7		41,1		6,2 21,0		6,4 21,3		21,7
	23 24 25 26 27 28	•	6,2 0 46,5	•	19,0 6,3 11,0		15,1 18,0 36,0		9,7 9,7 47,3		9,3 5,3 49,6		12,4: 0,3: 15,4:
	29 30 31	\$		• • • • • • • • • • • • • • • • • • •		Anna arma arma arma arma					2		0 8 8 0
	T.p Tot.	:	160,7 05,6	35,9					<b>:</b>	48,2			163,9

## Pluviométrie

Août	1962

<b>=</b> ===	=====	=====		=====	====================================	====:	(mm)·		=====:	=====	=====	=====	======
:		: PI	E 1	: P	E 2	P	1	: P	2 .	. P	3	: : P	4 :
:	., 	19 h à 7h	7h à	19 h	7h à	19 h	7h à	19 h à 7h	7h à 19 h	19 h à 7h	7h à	19 h	7h à 19 h
	1 2 3 4 5 6	1,5; 0,7; 1,7;	2,4 29,6 15,1	2,9° : 0,7° : 2,9°	5,1 16,1 10,8	1,3 8,9	3,7 30,7 4.8	2,0 1.8	7,8 34,7 14.0	0.9	1,4 28,4 20.0	2,2	21,0: 5,8 13,7: 15,2:
	7 8 9 10	• ':	•	•	•	3 - 3 :	٠ .	0	•		19,4 3,3 0	0	11,9 8,0 0
00 00 00	12 13 14 15	1,5	, , ,	, O			20,0		29 g {   	-	21 <b>,</b> 1		19,8
* * * * * * * * * * * * * * * * * * * *	20	: 0,U:		26,0: 7,3:		24,2	,				3	•	13,8:
	21 22 23 24 25 27 28 29	18,3 0,4 0,7	40,0 15,0 2,8 6,2	:	27,0 21,3 3,7	44,2 1,0	;		'	1	}	: :	5,2 1,5 10,0
:	30 31 T.p		· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	***************************************						;		;	146,5:
***	Tot.	304	,6	319	,4	312	2,2	340	,1	369	,9	314	,6

### Pluviométrie

Août	1962

=====	- <u>-</u>	====	====	=====	====:		=====	====	=====		====	=====
	: P	5	P 6		: : P	7	P 8		: PE 3		: PE 4	
	:19 h :à 7h	:7h à :19 h	:19 h :à 7h	:7h à	19 h	7h à	:19 h	:7h à	:19 h	:7h à	19 h	:7h à :19 h
123456	: 4.7	12.7·	2.0	10.4	2,6	10.0	5.2	:20,4 :10.9	: 1,2 : 2.4	: 3,4 : 9.5	: 2,1 : 7.9	15,8 2,2 30,0 15,2
7 8 9 10 11	0		• 0				<b>:</b> 0	: 7,9 : 2,9	: 0,9:	1,0 5,8	0,4	7,5 1,7 4,1 23,4
: 12 : 13 : 14 : 15 : 16 : 17 : 18 : 19 : 20	0	18,9	30,7	13,8	31,6	15,2	23,7	18,0	25,9	5,0	28,7	6,5
: 22 : 22 : 24 : 25 : 26 : 28	70,5	3,8	73 <b>,</b> 2	2,3	62,1: 8,5:	1,3	47,8 15,9	2,0	37,3	20,0 20,0 10,2	8,2	22,3 3,8
: 29 : 30 : 31	2,5	上り <b>,</b> り: : :::	2,2	18,6	2,8:	23,88	3,00	15,5	0,6	22,7		16,1:
rot	34 =====	4,6		2,3	<b>:</b> 287	,1	3 <b>2</b> 0	,4	286	<b>,</b> 5	288	,8

### Pluviométrie

# <u>Août 1962</u> (mm)

=====	=====	-===-						·				
•	· P	9	P.	lo :	P	11 .	: P	12	: P	13 ·	: P	14
•	19 h	:7h à	19 h à 7h	7h à	19 h à 7h	7h à	19 h	:7h à: :19 h	19 h à 7h	7h à	:19 h	7h à:
1234567890	3,5 6,0	10,6 3,0 12,8 10,0 1,7	2,2 2,7 2,8	1,2 30,7 7,0 1,0	1,9 1,7 2,0	2,6 21,3 7,7 1,2	3,6 3,3 5,0	3,8 21,3 14,8 10,5	4,7; 2,4; 5,0;	5,7 32,6 16,5 0,2	5,2 0	30,0
11 12 13 14 15	0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0	20,7		16,6		21,8		26,9		28,3		37,8
: 17 : 18 : 19 : 20 : 21			':			;	:	•		2	9	12,5
22 23 24 25 26 27	:15,9	42,5	17,8.	56,6 12,5	19,3:	22,8 21,6 14,8	12.5	75,7°	4,8	68,9 3,0	2,0	53,6:
: 28 : 29 : 30 : 31	3,7	5,8: 4,8:	5,0	20,7	3 <b>,</b> 1 :	16,9 29,6	0,8	0,9	2,7	3,6 17,0	3,0	7,0:
a.T:	113,5	179.6:	96.6:	225, 5:	92.5:	220.9	116.6	249.0	113.7.9	260-2	977	209.4
÷	: 293, :=====	; '8	8	:	;	0		6 ; 6 ;			·	3'8

## Pluviométrie

## Septembre 1962

<b>=</b> :	====	=====	====	====:	=====	=====	====;	=====	=====	=====	=====	=====	=====
•		PE	1	PI	<u> </u>	. P	1 .	P	2 :	P	3	. P	4
• 00 00 0		19 h	7h à 19 h	19 h à 7h	7h à 19 h	19 h à 7h	7h à	19 h à 7h	7h à 19 h	19 h à 7h	7h à 19 h	19 h à 7h	7h à: 19 h:
• 00 •0.00	]	35,2	34,6	26,3	29,7	63,4		59,3	1,9	64,3	2,6	56,2	4,0
	3 . 4 . 5	8,2	19,4	11,3	19,4		16,0	0 46 0 46	22,4		26,7	0 1	32,8:
• • • • • • • • • • • • • • • • • • • •	6 · 7:8	38,4		50,8		51 <sub>9</sub> -3:	1	55,6		71,2		60,9	
00 00	9 10 11	: 16,5		9,6		13,5	; ;	33,5		30 <b>,</b> 7		21,2	• • • • • • • • • • • • • • • • • • •
60 00	12 · 13 · 14	13,6	7,0	8,0	6,0	2,9°	3,7	11,7	4,6	1,3 10,0	6,7	0,7 6,5	3,2:
	15 · 16 · 17 · 18	9,0	1,4	11,0	0,4 0,4 5,2	13,7	0,6°	17 <b>,</b> 3	1,3; 6,9;	15,4	2,0: 5,2:	17,3	1,7° 3,8° 26,5°
000	T0 ·	. 7,1		:14,8		3,5	: :	12,5·		21,9		10,6	
80 80	22 ·	•	1 g 1		, ()		2,0		0 .		0 1		; O ;
	26 · 27 ·	•	•				';	· :	•		;		6,7 18,2
•0	28 29	16,0	3,0	21,9 1,6	1	23,0	;	26,8	•	26 <b>,</b> 5		27,7	
	T.p	157, 6	138,8	165, 5	116,4	208,9	134,0	228,0	95,8	255 <b>,</b> 4	116,4	212,4	122,5:
	Tot		4	281		342							• • • • • • • • • • • • • • • • • • •

#### Pluviométrie

## Septembre 1962

:	P	==== <u>.</u> 5 ·	P	==== <u>:</u> 6 :	: P	==== <u>.</u> 7	: P	8 ·	: P	====: E 3	: Pi	===== E 4 ·:
	:19 h	:7h à	19 h	7h à	19 h	:7h à: :19 h	19 h	7h à	19 h	7h à	19 h à 7h	7h à:
: : 1 : 2	.45,5	6,0	40,0	7,1	37,7	8,9	. 39 <b>,</b> 7	11,7	20,5	25,8	39,4	31,4
: 3 : 4 : 5		24,9	e :	35 <b>,</b> 5	0	32,5		21,6	1,2 7,8	24,3	8,1	18,5
• 6 • 7	: :39,3	• •	39 <b>,</b> 8		16,6		31,5	8	15,8	5 5 5 5 6	63 <b>,</b> 7	
: 9 : 10 : 11	:18,7		5 <b>,</b> 8:		6,0	0	7,5	5	6,0	0,4	36,0	
: 12 : 13 : 14	:15,7	2,4	2,4%	4,2	0,8	2,0	1,3	3,4	0,6	2,1:	0 ;	5,0:
: 15 : 16 : 17	7,6	• () • 9	• •			7.2	• • •	0.54			, ,	0,5: 5,4: 17,5:
: 18 : 19 : 20	:18.3		16.6		9.5		70.0		9.8.	, ,	; ;70 0:	
: 21 : 22 : 23		1,3		0,8		6,9		5,9		7,1		0 :
24 25 26	8,0	8,6	15,2	14,9	18,4	4,3	10,7	0	17,8:	4,1	9,6	1,2:
27 28 29 30	:15,7	· ·	13,5:	· s	16,1		: :20 <b>,</b> 9:		: :15,0:	4,38	23 <b>.</b> 4°	22,1: 4,0:
:	2,0; :172,7	;	0,7:						8			:
:	: 279	·		<u>°</u>	<u>•</u>				· •		·	

## Pluviométrie

## Septembre 1962

=	=====	<b>====</b> :	====,	====:	=====	====:		====	=====	====:	=====	====:	=====
. 0		: P	9 .	P	10	P ]	11	: : P:	12 .	. P	13	P	14
• • •		19 h à 7h	7h à 19 h	:19 h	7h à	19 h à 7h	:7h à	:19 h	:7h à	19 h	7h à	19 h	7h à:
• • • •	1 2	:41,0	10,0	38,6	36,6	• 41,2	33,0	. <b>5</b> 6,8	21,4	69,0	1,0	65,7	0
00 00	3 4 5	• • • • • • • • • • • • • • • • • • •	.24 <b>,</b> 0	6 11 6 11 6 11 6 11	24,1	• • • • • • • • • • • • • • • • • • •	15 <b>,</b> 9		19,7	0 0 0	24 <b>,</b> 1	0	<b>37,</b> 9
•	6 7 8	•	26,4	6 4 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6	30,6·	42,4		57 <b>,</b> 9	• • •	54 <b>,</b> 2	0 0 0	66 <b>,</b> 3	
	9 10 11	3,0	3	• ';			•	•	0			43,8	
		0,7; :10,7;	2 <b>,</b> ( )	:13,8;	. 5,±:	:16,1;	4,8	0,9 10,9	2,7	13.0	3,0	:19.5:	9,7:
	15 16 17 18	:	320,30	8,7	37,5	:	32.0	0	: 7.9		9.0		:39.0:
	19 20 21	9,6	'! <b>:</b>	11.5		8.9		: :20.0:		: :15 <b>.7</b> :		: :27.8:	12,9:
	22 23		ا <b>در)</b> ا		4°4 و 5		2,9	0 ·		;	: 0		3,9:
• • • • •	24 25 26	: 8,9;	0	17,4	0	13,5 s	0	14,5	3,4	9,1	1,6	23,5	10,1
0 0	27 · 28	• · · · · ·	8,9		16,0		40,0	s · · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	20,0		23,4		32,8
***	29	21,4 3,7		24,7 5,0		20,2 2,5		23,4 1,7		29,0 2,8		30,4 7,5	
	T.p	104,8	131,1	138,2	192,7	1 <b>75,</b> 5	152,2	221,6	114,8	234,6	103,1	31.9, 4	177,5:
•••••	Tot	235	,9	330	9	327	,7	336	,4	337	; <del></del> ; , 7	496	• • • • • • • • • • • • • • • • • • •

#### Pluviométrie

## Octobre 1962

										-===-		
5	: P	 E l	PI	E 2 ·	PI	E 3 ·	: PI	=: = 4 :	P.	1	P	2
•	:19 h	:7h à :19 h	19 h	7h à	19 h	7h à	19 h	7h à	19 h	7h à 19 h	19 h à 7h	7h à:
1234567890123456789012345678901	4,2 7,2 0,5 2,2	3,0 9,5 7,5	8,3 9,5 7,6	1,0 20,4	5,6 6,3	2,1 3,9 2,0 8,5	4,5 7,0 11,4 2,1 8,5	2,0 13,8	8,5 15,6 7,4 3,5	11,7 16,8	9,1 8,5 1,7 1,4	2,4 8,0
°	:67,4	°	:		8 8		:	, ————,	:		:	<del></del>
: Tot	88 :======	8,8 =====	: 117 =====	7 <b>,</b> 5	68	.7 =====	: ll( :====	),5 =====	: 14 :=====	10,6 ·	: 109	9,3 :

## Pluviométrie

## Octobre 1962

Ţ====:	=====	====	==	====	====	=====	====:	==	====	=====	=====	=====	=====	=====
•	: P	3	· •	P	4	: P	5		P	6	: P	7	: P	8 .
•	:19 h :à 7h	:7h :19 ]	à: h::	19 h à 7h	:7h à	.19 h	:7h :	à	19 h à 7h	:7h à	:19 h	:7h à	:19 h	:7h à:
123456789012345678901	12,5 10,0 3,3	4,8		3,4 5,7 14,3 12,4 2,4	5,9 11,3	6,7 5,1 8,4 9,7	6,3		7,8 5,3 10,3 7,3	11,9	4,3 6,8	2,4 19,1 5,9	9,7	4,6 17,4
	99,9		۰			· 4		<b>n</b>					55,3	31,4:
: Tot	. 126 . ====	,8 ====	• • •	127 ====	•9 =====	127	,0	•	90,	3	69	,8	86	7

## Pluviométrie

# Octobre 1962 (mm)

=	=====	====	==	===	==:	====	====:	===	====:	====	==	====:	=====					
		•	P 	9	· ;	; : P	10		P	11		P	12	: P	13	. P	14	99
0 00 00		:19 l :à 71	h: h:	7h 19	à h	19 h à 7h	:7h 8	à: 1:	19 h à 7h	7h à	1	19 h à 7h	:7h è	:19 h	:7h à	:19 h :à 7h	:7h à	
90 98 08 08 09 09 09 07 00 00 88 08 08 09 00 00 08 00 00 80 00 00 00 00 00 00 00	13 14 15 16 17 18 19 10 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12	: :10,6		7,4	[5]	31,1 14,0 7,0 15,6 8,3 2,4	10,5		22,1 17,63 7,9 5,1 1,8	17,8	\$ 00 00 00 00 00 00 00 00 00 00 00 00 00	54,9 6,05 11,9 90,9 1,2	2,7	37,0 4,7 1,8 12,7 7,9 1,4 2,4 8,5	7,6	48,9 7,7 17,9 4,7 12,7	8,3	\$ 60 60 60 60 60 60 60 60 60 60 60 60 60
•	31 T.p	52,1		21,9	- <b>:</b> 9 :	: 89 <b>,</b> 0:	41,9	00 00	: 73 <b>,</b> 6:	 42 <b>,</b> 4	00 00	: 97 <b>,</b> 9:	27,2	: ; : 76 , 4 :	28,4	: : : : 95 • 6 :	32.1	00
00 00 00		3	: -		<b>⊸</b> '?			· 0 -	<del></del> ,	6,0			<del></del>	104		127		

## Pluviométrie

## Novembre 1962

:	: PI	===== 5 l	: PI	E 2 :	PE	3	PE	4	P	1	P	2
•	:19 h:	7h à 19 h	19 h	7h à	19 h à 7h	7h à	19 h à 7h	7h à	19 h à 7h	7h à:	19 h à 7h	7h à:
12345678901234567890123456789	0 6 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0	4,2	0,9	2,4	15,2 15,1 51,0		0,6 24,6 7,0 5,1	10,8	. 0,4		0,6	14,8
: 30 :	87,0	19,6	106,0	20,7	137,0	21,7	75 <b>,</b> 2	36 <b>,</b> 8	53,4	15,1	87 <b>,</b> 0	35,8:
: Tot	10	6,6	126	, 7	158	7	112	,0	68	5	122	,8

## Pluviométrie

# Novembre 1962

=:	=====	=====	====:	====:	====	====:	=====	====:	====	====:	=====	=====	=====
0		. P	3	: P 4	1	: P	5	P	6	: : P	7	: : P	8
0 88 88 0		:19 h:	7h à	19 h	7h à	19 h	7h à 19 h	19 h	7h à	:19 h	7h à	:19 h:	7h à: 19 h:
	1 2		00 4	6 ·				0 0		6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6 6			
	3 4 5 6	6 8 6 9 6 9	28,4		20,5	• • • • • • • • • • • • • • • • • • •	22 <b>,</b> 2		25,0		:16,3		35,1:
00 00 00	7 8 9	25,0	:	1,1	3	17,3	,	7,1; 18,9	•	16,3	3	22,0	
000000000000000000000000000000000000000	11 12 13	5,6	;		;	8,2		33,0		50,5		16,8	
00 00	15	:22,2 : :25,3:	6	14,5 s	:	29,4		3,4; 16,9;	3	27,8	:	10,1 24,3	
00 00	18 19 20	1,5	۰۰	1,7:	9	7,5						4,5	:
•••••	21 22 23 24	15,4	. d 6 0 . c	25,4		22,2		37,5		28,7		25,8	0 0 0
90 00	25 26 27 28		. 6 . 5 . 6 . 6		; ;								
00	29 30	:				·				o			0 0 0 0 0
	_	95,0:	_	_									

## Pluviométrie

## Novembre 1962

=====	=====	====	====:	=====	=====	====	====		=====	====-
0 0 0	: P	9	. P	10	. P	11 ·	: P	12	: P	13
•	:19 h	7h à	19 h	:7h à	19 h	7h à 19 h	19 h	:7h à :19 h	:19 h :à 7h	7h à:
: 10 : 12 : 13 : 14 : 15 : 16 : 17 : 18 : 20	6 book proce proce proces	30,1	© 2-100 prints have pure	18,0	3,2	4,4		22,0	0,8	19,4
<ul><li>28</li><li>29</li><li>30</li></ul>		•			000	. d				00
: T.p				18,0	70,3:	19,5	94,5			
: Tot										

#### DEBITS'

#### LE FALADOUA à PONONDOUGOU

# Débits journaliers de Juillet à Décembre 1962 (en $m^3/s$ )

======	=========	:========		· :=========	=========	===========
Jours	Juillet	Août	Septembre	Octobre	Novembre	Décembre
1 2 3 4 5		0,168 0,132 0,204 0,216 0,216	0,930 0,315 0,264 0,552 0,300	0,204 0,180 0,156 0,156 0,435	0,084 0,075 0,075 0,084 0,093	0,057 (0,054) (0,051) (0,048) 0,045
6 7 8 9	0,102	0,132 0,120 0,111 0,120 0,084	0,586 0,642 0,330 0,300 0,276	0,216 0,180 0,204 0,204 0,204	0,084 0,084 0,084 0,111 0,102	(0,045) (0,045) 0,045 (0,044) (0,043)
11 12 13 14 15	0,031 0,264	0,111 % 0,120 % 0,075 % 0,063 % 0,051 %	0,228 0,204 0,216 0,204 0,180	0,192 0,168 0,180 0,144 0,132	0,084 0,075 0,075 0,075 0,075	(0,042) (0,041) 0,040 (0,039) (0,038)
16 17 18 19	0,093 0,084 0,045 0,035 0,035	0,051 % 0,192 % 0,075 % 0,132 % 1,166	0,264 0,168 0,240 0,204 0,345	0,132 0,156 0,111 0,132 0,111	0,075 0,252 0,093 0,228 0,240	(0,037) (0,037) (0,036) 0,035 (0,034)
21 22 23 24 25	0,051 0,045 0,040 0,031 0,026	0,345 0,240 0,204 0,345 0,718	$\alpha$ $\alpha$ $\pi$ $\alpha$	0,102 0,102 0,102 0,132 0,144	0,252 0,102 0,102 0,093 0,084	(0,034) (0,033) (0,033) (0,032) (0,032)
26 27 28 29 30 31		: 0,264	0,240 0,264 0,435 0,2 <b>52</b>	0.00	0,063	0,031 (0,031) 0,031 (0,030) (0,028) 0,026
loyenne	(0,080)	0,222	0,319	0,154	(0,065)	(0,036)

LE NIANGBOUE à PONONDOUGOU

## Débits journaliers de Juillet à Décembre 1962

(en m<sup>3</sup>/s)

Jours	Juillet	Août	======== Septembre	: Octobre	Novembre	Décembre :
1 2 3 4 5	0,09 0,08 0,09 0,36	3,3 2,9 2,8 3,1	14,3 21,8 23,6	18,7 16,0	(7,2) (7,0) (6,8) (6,6)	(4,3) (4,2) (4,1) (3,9) 3,7
6 ; 7 8 ; 9 ;	0,5 0,34 0,25	3,6 3,6 3,4 3,1 3,2	37,7	11,9 1 12,3 1 15,9	(6,3) (6,3) 6,3 6,4	(3,5) (3,4) 3,3 (3,2) (3,1)
11 12 13 14 15	0,36 ° 0,37 ° 0,5	: 4, <u>1                                    </u>	32,1 31,0 30,6	15,3 13,4 12,6	6,4 (6,3) (6,2)	(3,0) (2,9) 2,8 (2,8) (2,7)
16 17 18 19 20	4,2 4,0 3,6	4,1	25,7 24,1 21,8	10,5	(5,2) 4,9	(2,6) (2,5) (2,4) (2,4) (2,4)
21 22 23 24 25	5,1 4,9 4,6	: 12,0	23,1 25,0	8,9 8,5 8,3		$\{2,1\}$ :
26 27 28 29 30 31	3,8 3,9 3,6 3,6 3,6		25,6 22,8 21,0	8,2 (8,1) (8,0) (7,8) 7,6 (7,4)		1,9 (1,9) 1,9 (1,9) (1,8) 1,8
Moyenne	2,31	7,0	26,7	(11,4)	(6,0)	(2,77)

<u>LA BAGOE à KOUTO</u>

<u>Débits journaliers de Juillet à Décembre 1962</u>

(en m<sup>3</sup>/s)

======		=======	==========			<del></del>
Jours	Juillet	Août	Septembre	Octobre ·	Novembre	Décembre
1 2 3 4 5	0,44	19,0 17,0 16,0	115 125 132 138 149	211 · 204 ·		52 48 45 42 39,3
8 :	~ ' —	16,8 17,8	175 254 346 406 382	194 189 186	49 49	37,6 35,9 34,2 32,6 30,9
13	0,9 0,9 1,2	19,4	356 336 326 295 283	177 172 167 164	51 51	29,2 27,8 26,8 26,0 24,8
17 18	1,3 1,4 1,7 3,4 5,1	30,1 6 31,2 6 31,2	<b>:</b> 268 ·	152 " 148	48 50 51	24,1 23,2 22,2 21,5 20,8
21 22 23 24 25	8,3	34,2 ° 72 ° 72 ° 72 ° 72 ° 72 ° 72 ° 72 °	247. 247	137 130 124 118	56 ± 57 ± 58	20,0 19,4 18,6 17,8 17,4
28 :		106 ': 109 ': 111 ':	* .	106 101 96 89 83 75	57 55 55 54	16,8 16,4 15,8 15,2 14,6 14,2
Moyenne	5,37	44,3	252	154	54	26,8

## LE LODALA à PONONDOUGOU

# Débits journaliers de Juillet à Décembre 1962

(en m<sup>3</sup>/s)

ours	Juillet	Août	Septembre	cotobre	Novembre	Décembre
1 2 3 4	3	0,23 0,63 0,67 0,78 0,67	7,1 2,98 1,77 1,93 2,28	1,27 1,06 0,96 0,89	0,42 0,36 0,39 0,45 0,48	0,30
6 77 8 9	0,025 0,018 0,010 0,010 0,008	0,52 0,42 0,42 0,39	1,73 5,09 2,18	1,46 1,13 1,13 1,03 1,03	0,45	0,23
11 12 13 14 15	0,008 0,008 0,010 0,010	0,33 0,42 0,39 0,33 0,28	1,37 1,17 1,20 1,30 1,03	1,03 : 0,92 : 0,85 : 0,85 : 0,74	0,42 0,42 0,42 0,42 0,45	0,18
16 17 18 19 20	0,39 0,17 0,15 0,15 0,14	0,28 0,36 0,45 0,42 2,63	1,13 1,60 1,43 1,46 1,40	0,71 0,67 0,67 0,71 0,63	0,48 0,85 0,67 0,45 0,45	0,15
21 22 23 24 25	0,18 0,23 0,18 0,17 0,18	2,49 1,43 0,99 1,33 3,35	- ' · ·	0,56 0,59 0,63 0,59 0,63	0,59 0,59 0,52 0,48 0,45	
26 27 28 29 30 31	1,50 1,06 0,30 0,23 0,20 0,18	1,53 :	1,60 2,09 1,63	0,63 (0,60) (0,56) (0,52) 0,48 (0,45)	0,42 0,39 0,36 0,33 0,30	0,11 0,12 0,08
oyenne:	0,178	0,98	1,92	(0,81)	0,46	(0,18)

<u>LA BAGOE à GUINGUERINI</u>

<u>Débits journaliers de Juillet à Décembre 1962</u>

(en m<sup>3</sup>/s)

Jours	======================================	Août	Septembre	ootobre	Novembre	======== : Décembre
1 2 3 4 5	0,58 0,50 0,58 0,50	7,5 7,0 7,3 8,6 9,3	68,4 92 144 94	2 / /	10,7	9,1 9,1 8,4 8,1
6 7 8 9 10	1,25 1,48 1,40	10,0 9,9 9,0 8,1 7,7	190 119 106 89 87	` _	10,4 10,5 11,0 11,4 12,4	7,3 7,1 6,5 6,5
13	1,18 1,10 1,70 2,1 3,2	8,3 9,6 18,0 18,0	81 71,8 70,9 66,7 65,8	. ^ -	12,3 12,3 10,7	6,1 5,9 5,7 5,7 5,7
~ ^	, ·	0.4 1.4	63,3 59,9 68,4 68,4 69,2	40,8 35,5	12,6 13,8 17,8	5,3 5,3 5,2 5,0 4,8
21 22 23 24 25	5,9 8,1 13,0	58,4 66,7 58,4 53,8 49,3	69,2 68,4 70,9 64,1 60,7	00.0	19,1	4,7 4,7 4,4 4,2 4,1
28 29 30	<u>~ '</u>	45,0	62,4 56,4 51,2 47,3 54,5	18,0 16,4 14,8	11,7	3,8 3,7 3,5 3,4 3,1
loyenne	(5,34)	27,9	79,2	36,2	(13,1)	5,6

LA BAGOE à TOMBOUGOU

Débits journaliers de Juillet à Décembre 1962

(en  $m^3/s$ )

ours	Juillet	. Août	: Septembre		Novembre	Décembre
1 2 3 4 5		11 9,5 9,0 9,5	145 146 353 285 244	126 123 (112)	28 · 26 · 25 · 25 · 23 · .	25 23 21 20 20
6 7 8 9 10	1,07	12 12 13 11	280 · 209	90 "	23 · 22 · 22 · 26 ·	18 18 18 16 16
11 12 13 14 15		: 13	: 182 :	108	27 25 25 25	14 13 13 12 11
16 17 18 19 20		24 22 41 42 69	_	<b>9</b> % 99	28 27 31 35 34	11 10 10 9,9 9,7
21 22 23 24 25	4,8 7,0 8,6		183 ·: 174 ·:	53 52	34	9,2 9,1 8,7 8,5 7,9
26 27 28 29 30 31	18 17 17 16	106 104 106 104 104 112	154 ·: 148 ·:	45 44 37 33	34 34 33 30 26	7,4 7,8 6,7 6,5 6,5
loyenne	(10)	48	199	81	29	13