

К ВЫДЕЛЕНИЮ ВЕРХНЕТРИАСОВЫХ ОТЛОЖЕНИЙ НА СЕВЕРОВОСТОКЕ ЗАПАДНО-СИБИРСКОЙ НИЗМЕННОСТИ

С. Н. ГУЛЯЕВ

(Представлена профессором А. В. Аксариным)

Триасовые отложения на северо-востоке Западно-Сибирской низменности известны давно в районе Малохетского вала. Однако раньше здесь были установлены образования нижнего триаса [2, 3], которые выделены в туринскую серию. Наиболее полно разрез туринской серии изучен на Малохетской площади, где вскрытая мощность ее в скважине 14-Р достигает 972 м. По литологическим признакам туринская серия разделена на две толщи. Нижняя эффузивно-туфо-аргиллитовая пестроцветная толща мощностью более 420 м представлена переслаиванием красновато-коричневых, серовато-зеленых, темно-серых, реже голубовато-зеленых аргиллитов, алевролитов, мелкозернистых песчаников, туфов и туффитов. В нижней части толщи присутствуют маломощные покровы диабазовых порфириров, а в верхней — силлы диабазов. Эта толща протягивается под юрой от Малохетской площади в юго-западном и северо-восточном направлениях, причем на своде Точинского поднятия (скв. 11-Р) от нее остается 25-метровая эффузивно-туфовая пачка, непосредственно перекрывающая карбонаты силура.

Верхняя эффузивно-туффито-аргиллитовая толща мощностью до 400 м сложена темно-серыми, черными аргиллитами и алевролитами с прослоями темно-серых, зеленовато-серых туффитов, мелкозернистых песчаников и пластовыми телами диабазов и диабазовых порфириров. В аргиллитах здесь обнаружены многочисленные филлоподы, характерные для нижнего триаса. Эта толща прослеживается только к юго-западу от Малохетского поднятия.

В 1962 году на Долганской площади, расположенной на далеком погружении юго-восточного крыла Малохетского вала, скважиной 2-Р под нижнеюрскими осадками в интервале глубин 2619—3009 м была вскрыта преимущественно глинистая толща, несколько отличная по литологическому составу от нижнетриасовых образований, обнаруженных в сводовой части Малохетского вала. В этой толще встречаются известняки и отсутствуют вулканогенные образования. Указанные литологические признаки позволили А. С. Запорожцевой отнести ее к перми, а М. Х. Сапиру [4] даже к девону. Однако обнаруженный А. Н. Шейко в аргиллитах интервала 3002—3009 м спорово-пыльцевой комплекс (возрастную привязку которого автор оставила открытой — ?) исключает эти предположения. В спорово-пыльцевом комплексе здесь преобладает пыльца голосеменных (79,2%). Из пыльцы доминируют *Conferae* (40,8%), *Protopicea sp.* (14,4%), *Araucariaceae* (6%), *Bennettites* (4%), *Gingo sp.* (3,6%), *Gingo*

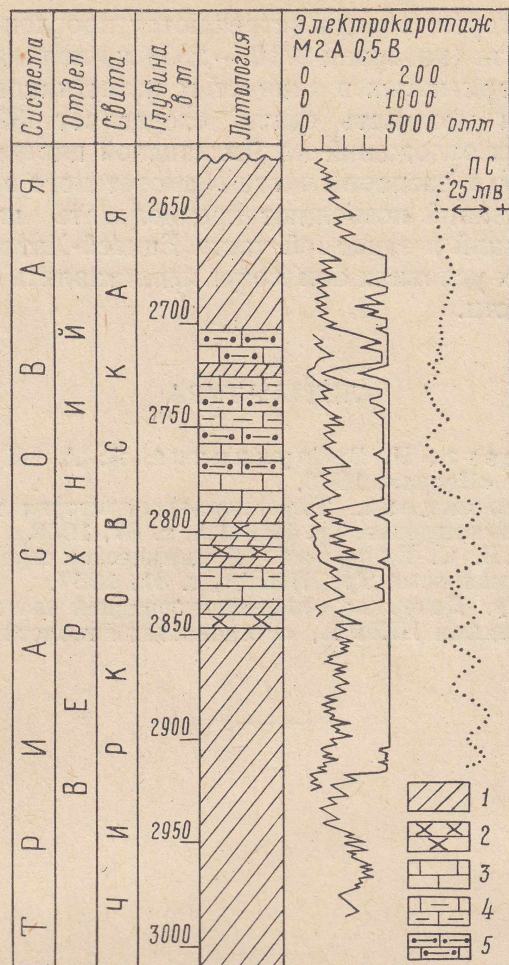


Рис. 1. Разрез триасовых отложений в скважине 2-Р Долганской площади (составил С. Н. Гуляев): 1 — аргиллиты, 2 — алевролиты, 3 — известняки, 4 — известняки глинистые, 5 — известняки алевролитистые

parva (Naum.) Bolch. (3,6%), *Cycadsceae* (2,4%), *Pinus sp.* (2,0%), *Picea sp.* (1,2%), *Podocarpus sp.* (1,2%). Отмечаются споры *Coniopteris sp.* (18,8%), *Tripartina varicebilis* Mal. (1,2%), *Leiotriletes Naum* (0,4%), *Osmunda sp.* (0,4%). Приведенный комплекс близок к типовому рэтскому комплексу, изученному И. З. Фадеевой в породах северной части Таналакской и Орской депрессий [1], что позволяет отнести вмещающие его осадки к верхнему триасу. Отложения верхнего отдела триасовой системы выделяются на северо-востоке Западно-Сибирской низменности впервые и представлены чирковской свитой.

Чирковская свита. Название свиты производится от р. Чиркова, впадающей в Енисей к востоку от Долганского поднятия. Стратотип свиты вскрывается скважиной 2-Р-Д на Долганской площади под плинсбах-тоарскими осадками джангодской свиты в интервале глубин 2619—3009 м. Равномерное распределение kernового материала по разрезам и четкая дифференциация слагающих его пород на электрокаротажной диаграмме, где известнякам соответствуют высокие (800—2500 ом), а аргиллитам низкие или сравнительно небольшие (30—400 ом) сопротивления, дают возможность достаточно полно охарактеризовать свиту (рис. 1). В составе свиты основная роль принадлежит темно-серым ар-

гиллитам, среди которых иногда встречаются прослои алевролитов, а в средней части разреза (интервал 2710 — 2838 м) появляются пласты темно-серых, чаще алевролитистых и глинистых известняков мощностью от 6 до 62 м. Вскрытая мощность свиты составляет 390 м. Обнаружение верхнетриасовых отложений на Долганской площади, наличие нижнетриасовых осадков в сводовой части Малохетского вала и данные геофизических исследований позволяют предполагать широкое развитие триасовых образований в западной части Енисей-Хатаганского прогиба, где в благоприятных условиях они могут представлять интерес в отношении нефтегазоносности.

ЛИТЕРАТУРА

1. Е. М. Андреева, Н. В. Кручинина, А. А. Любер и др. Палеопалинология, т. 2. М., «Недра», 1966.
2. А. С. Запорожцева. Туфогенно-аргиллитовая толща Усть-Енисейского района и ее происхождение. Тр. НИИГА, т. 67, 1958.
3. В. Н. Сакс, И. С. Егорова. Геологическое строение западной части Северо-Сибирской низменности. Тр. НИИГА, т. 81, 1957.
4. М. Х. Сапир. Доюрские отложения западной части Енисей-Хатаганского прогиба. Ученые записки НИИГА, «Региональная геология», вып. 14, 1969.