Доклады Академии наук СССР 1973. Том 209, № 6

УДК 553.982:551.761.1(574.1+470.6)

ГЕОЛОГИЯ

И. В. ФЛОРЕНСКИЙ, Л. М. САВЕЛЬЕВА, М. И. БОГАЧЕВА, М. Н. ВАВИЛОВ, К. В. ВИНОГРАДОВА, Б. И. ТИТОВ, А. Г. ШЛЕЙФЕР

О ЕДИНОМ ТРИАСОВОМ БАССЕЙНЕ МАНГЫШЛАКА И ВОСТОЧНОГО ПРЕДКАВКАЗЬЯ

(Представлено академиком А. Л. Яншиным 23 VIII 1971)

О единстве структур к западу и востоку от Каспия писал еще в 1883 г. А. П. Карпинский, проводивший через эту территорию единую полосу дислокаций (4). Как теперь выяснено, к югу от нее протягивался единый

верхнепермско-триасовый бассейн осадконакопления (1).

В Центральном Мангышлаке обнажается дислоцированный пермотриасовый каратауский комплекс (8). На Южном Мангышлаке более 50 скважин вскрыли полого залегающие слабо уплотненные породы, которые относили (5) и даже послойно сопоставляли (2) с разрезом верхнего триаса Центрального Мангышлака, но сейчас в них найдена оленекская фауна. В Восточном Предкавказье триасовые отложения вскрыты на южном борту Восточно-Манычского прогиба.

Настоящая статья, являющаяся продолжением работ $(5^{-7}, {}^9)$, посвящена сопоставлению, палеонтологической и палинологической характеристике нижне- и среднетриасовых отложений этого бассейна *.

Преимущественно красноцветные отложения индского яруса пижнего триаса в Центральном Мангышлаке представлены глинисто-алевритовой долнапинской свитой (8), под которой лежат красноцветные и сероцветные песчаники немой отпанской свиты; их общая мощность 2600 м. На Южном Мангышлаке скв. Жетыбай 25 и Южный Жетыбай 4 вскрыли их на глубину 1100 м; разрез начинают серые песчаники, аргиллиты, алевролиты, среднеотсортированные, полимиктовые с чешуйками мусковита, которые вверх сменяются бурыми аргиллитами и среднезернистыми песчаниками. В верхних пачках Е. К. Трусова определила остатки филлопод (Lioesteria aequale (Lutk.), Euestheria sp). В составе спор и пыльцы 75-90% пыльцы голосеменных Platysaccus sp. Triadispora sp., Nuskoisporites sp. (?) Striatiti Pant., Cycadopites sp. Споры папоротникообразных немногочисленны: Leiotriletes sp., Punctatisporites sp., Lundbladispora (?) sp., Verrucosisporites sp. Кроме того, особенно в низах красноцветов присутствуют древние лебахии, витатины, кордаиты: постоянно присутствует фитопланктон и споры грибов. Некоторые из них встречены в ветлужских отложениях Прикаспийской впадины (3). В Восточном Предкавказье условно индские красноцветы мощностью 150-220 м вскрывают ряд скважин, а скв. Величаевская 13 прошла их полностью до подстилающих дислоцированных сланцев фундамента. Индские отложения всюду сходны помощности отдельных ритмов, составу, характеру чередования слоев, что позволяет проводить их детальную корреляцию по всей обширной области их распространения от Южного Мангышлака и Каратау, далее через Бу-

^{*} М. И. Богачева и К. В. Виноградова изучили спорово-пыльцевые комплексы, А. Г. Шлейфер — остракоды, Б. И. Титов собрал аммониты и пелициподы, а М. Н. Вавилов, Л. Д. Кипарисова и А. А. Шевырев их определили, П. В. Флоренский литологически описал и сопоставил разрезы Мангышлака, а Л. М. Савельева — Восточного Предкавказья.

зачи и Устюрт к Аральскому морю. К югу – на Туаркыре – развиты инд-

ские молассы, вниз сменяющиеся верхнепермскими $\binom{5}{6}$.

Черные и зеленоватые породы оленекского яруса нижнего триаса залегают с резкой границей на красноцветах. В Каратау они образуют карбонатно-сланцевую, вверху песчанистую, тарталинскую и караджатыкскую свиты мощностью 850—1100 м. В их разрезе выделены по аммонитам зоны (10), примерно отвечающие пачкам на Южном Мангышлаке (см. рис. 1); описание их дается снизу вверх.

I, базальная, пачка мощностью 180 м сложена мелкокристаллическими карбонатными и алевритисто-глинистыми породами. В основании ее залегает базальный полимиктовый песчаник мощностью 25 м с гальками и катунами обесцвеченных нижележащих красноцветов. В Каратау ей отвечают две фаунистические зоны (10) — Doricranites (80—100 м) и Kiparisovites (95—110 м) с детритусовыми прибрежными известняками, особенно развитыми в разрезах горы Каратаушик. Лишь нижней — дорикранитовой зоне отвечают сохранившиеся горизонты морского нижнего триаса на Туаркыре (120 м) и на горе Большое Богдо.

В скв. Жага 2, Восточный Жетыбай 2, Южный Жетыбай 4 найдены пелециподы Pleuromya sp. indet., Adontophora cf breviformis Spath и обломки Mytilus, обычно встречающиеся в других районах вместе с Doricranites, и остракоды Pulviella, Speluncella, Clinocypris, Triassinella, характерные для низов баскунчакской серии (3). Не исключено, что восточнеена Южном Устюрте — этой пачке принадлежат зеленые песчаники и темные аргиллиты скв. Шахпахты 1 и Западное Шахпахты 2, восточнее и севернее которых в скв. Шахпахты 2—4, Тасаюк 1—4 и другие вскрыты

индские красноцветы $\binom{5,6}{1}$.

II, аргиллитовая, флишоидная, пачка оленекского яруса Южного Мангышлака мощностью 160—200 м соответствует зоне Tirolites каратауского комплекса. В скв. Тасбулат 1 в ней найдены остракоды Pulviella aralsorica Schleif., Р. ovalis Schneid., характерные для верхов баскунчакской серии (3). Однако в Прикаспийской впадине был лишь солоноватый бассейн, и остракоды там крупные (0,5—1 мм), а на Южном Мангышлаке, где существовал обычный морской бассейн, они мелкие и малочисленные. В Восточном Предкавказье оленекским отложениям соответствует пачка мощностью 350—500 м известняков доломитизированных, местами обломочноолитовых с фораминиферами Dentalina cf splendida Schel., Nodosaria hoi subsp. Shyphyca Efim., Nodosaria angulocamerata Efim. (sp. n.) (определения Н. А. Ефимовой).

III пачка мощностью 230 м на Южном Мангышлаке сложена чередованием полимиктовых песчаников, алевролитов и аргиллитов с прослоями карбонатов и витрокластических туфов кислого состава (в) и пластом черных битуминозных аргиллитов. В скв. Узень 113 (глуб. 3438—3460 и 3010—3240 м) из нее получены притоки нефти. В каратауском комплексе ей отвечает зона Columbites. На Южном Мангышлаке в керне найдены аммониты: Columbites sp. Procanites Koheni (Arthaler), Albanites gracilis (Kiparisova), A. sp., Hellenites sp. Dinarites sp.

IV, алеврито-песчаная, пачка с туфами мощностью 230—300 м соответствует зоне Staheites Центрального Мангышлака. В керне скважины определены аммониты Procarnites sp., Kachmirites sp., Dinarites sp., обломки Columbitidae. В Восточном Предкавказье пачкам III и IV отвечают терригенно-карбонатные с прослоями эффузивов отложения мощностью 200—350 м, содержащие в аргиллитовых прослойках скв. Демьяновская 2 аммониты Dinarites sp., Tirolites sp. (определения A. A. Шевырева).

Среди спор и пыльцы, выделенных на Южном Мангышлаке из пород II—IV пачек, преобладают споры папоротникообразных Punctatisporites (36%) и Verrucosisporites (15%), обычны Cycloverrutriletes presselensis Schulz (5%); Cyclotriletes microgranfer Mäd. (3%), Cyclotriletes sp. (2%), Lundbalodispora nejburgii Schulz (8%), Carnisporites mesozoicus (Klaus)

Mäd. (2%), Leiotriletes microdiscus K.-M. (1%). Пыльцы голосеменных меньше—это хвойные (16%): Platysaccys leschiki Hart., Alisporites sp., Angustisulcites sp., Triadispora crassa Viss., Vesicaspora sp. и стриатные (7%): Taeniaesporites sp., Chordasporites sp., Striatiti sp., Lueckisporites sp. Пыльца Cycadopites sp. составляет 5—30%, количество ее возрастает вверх по разрезу, встречены Caytonipollenites sp.

V пачка мощностью до 600 м сложена черными и серыми аргиллитами, напоминающими юрские и изученными в скважинах Узень. В ней определены аммониты Columbites sp. indet. и формы, похожие на Procarnites и Dinarites sp. Эта пачка не имеет литолого-стратиграфических аналогов в Центральном Мангышлаке, где на ее месте помимо верхних горизонтов

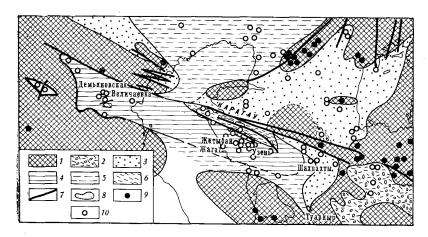


Рис. 2. Палеогеологическая схема доюрской поверхности. I — допермские отложения, 2 — преимущественно пермские вулканогенно-молассовые отложения, 3 — индские красноцветы, 4 — нижнеоленекские сероцветы, 5 — верхнеоленекские и среднетриасовые сероцветы, 6 — верхнетриасовые отложения, 7 — главнейшие разломы, 8 — обнажения пермотриасовых пород, 9 — скважины, где отсутствуют пермо-триасовые породы 10 — скважины, вскрывшие пермо-триасовые породы

зоны Staheites залегают красноцветы карадуанской свиты среднего триаса, и не исключено, что здесь происходит замещение серых аргиллитов, отлагавшихся в море на месте Южного Мангышлака, прибрежными красноцветами, отложившимися севернее в Центральном Мангышлаке. Поэтому весьма вероятно, что V пачка—среднетриасовая. На Южном Мангышлаке в ней преобладает пыльца голосеменных Сусаdopites sp. (до 40%), хвойных и птеридосперы (23—33%), представленных теми же видами, что и в нижележащих комплексах. Отличает его присутствие до 20% стриатных форм, в основном Taeniaesporites. Среди спор папоротникообразных помимо Punctatisporites spр. и Verrucosisporites spp. отмечены Leiotriletes sp., Apiculatisporites sp., Aratrisporites sp., Toroisporites sp. и др., омолаживающие облик комплекса. В Восточном Предкавказье этой верхней пачке соответствует мощная (до 800 м) карбонатно-аргиллитовая толща с анизийскими аммоноидеями Hollandites sp., Laboceras acutulup-Shevyrev, Laboceras sp., Megaphyllibes sp.

Повсеместно под юрскими отложениями лежит кора гумидного выветривания, сопровождающаяся каолинизацией и осветлением пород. По ней граница между юрскими и более древними породами проводится бессиорно

В общем плане (рис. 2) можно детализировать и распространить на Восточное Предкавказье циклическое сокращение доюрского бассейна (5, 6): в нижний (верхнепермско-индский) цикл отложились красноцветы на обширной территории Мангышлака, Устюрта, Туаркыра, Прикаспий-

ской впадины, Восточного Предкавказья. Следующий цикл начался первой трансгрессией оленекского моря, но его отложения менее распространены: они есть и в Прикаспийской впадине на Мангышлаке, в Восточном Предкавказье и на Туаркыре; но бассейн снова сократился и осадки позднеоленекского — среднетриасового подцикла характерны для Мангышлака и Предкавказья. В последнем — верхпетриасовом цикле интенсивное прогибание, происходившее только в Центральном Мангышлаке, завершилось сжатием, инверсией и окончательной регрессией бассейна.

Повсюду оленекские отложения насыщены легкими битумами до десятых процента, особенно в битуминозных аргиллитах III пачки.

Присутствие мощной (до 1500 м) толщи недислоцированных битуминозных, а местами и нефтегазоносных оленекских отложений на Южном Мангышлаке и в Предкавказье весьма важно: они могли быть продуцирующими для вышележащих комплексов и сами содержать скопления углеводородов. Притоки нефти получены из скв. Узень 113 и 116, а значительные дебиты газа и газоконденсата — из скв. Южный Жетыбай 4. В Восточном Предкавказье помимо признаков нефти получены ее притоки из скв. Зимняя Ставка 41, Урожайная 5, Закумская 1; газоконденсат из скв. Северо-Кочубеевская 1 и др. Все это позволяет считать триасовые отложения Юга СССР регионально нефтеносными.

Московский институт пефтехимической и газовой промышленности им. И. М. Губкина Институт геологии и разработки горючих ископаемых Академии наук СССР Москва

Поступило 23 VII 1971

питированная литература

⁴ Атлас литолого-петрографических карт СССР, 3, мезозой, М., 1968. ² В. А. Бененсон, Е. А. Гофманидр., Мезозойские отложения Южного Мапгышлака, «Наука», 1970. ³ М. И. Богачева, Ю. М. Васильевидр., Сборн. матер. паучнотехнич. совета по глубинному бурению, в. 12, М., 1969. ⁴ А. П. Карпинский, Замечания о характере дислокаций пород в южной половине Европейской России, 1883; Собр. соч., 2, Изд. АН СССР, 1939. ⁵ В. С. Князев, П. В. Флоренский, Бюлл. МОИП, сер. геол., 43 (3) (1968). ⁶ В. С. Князев, П. В. Флоренский, В кн. Фундамент и основные разломы Туранской плиты, М., 4970. ⁷ М. Ф. Мирчинк, Н. А. Крылов и др.; ДАН, 146, № 4 (1962). ⁸ В. В. Мокринский, В сборн. Памяти акад. П. И. Степанова, Изд. АН СССР, 1952. ⁹ Л. М. Савельева, В сборн. Геологическое строепие и нефтегазоносность молодых платформ, М., 1970. ¹⁰ А. А. Шевырев, Тр. Палеонтол, инст. АН СССР, 119 (1963).