

## К ХАРАКТЕРИСТИКЕ ТРИАСОВЫХ ОТЛОЖЕНИЙ УРОПСКОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ В КУЗБАССЕ

А. А. КУРБАТОВА, Н. А. ДОРОФЕЕВА

(Представлена межкафедральным научным семинаром)

Осадочные триасовые отложения узкой полосой окаймляют Караканские горы, находящиеся в Ерунаковском районе Кузбасса. Эти отложения разбурены рядом скважин по Инской и II разведочным линиям, расположенным в пределах двух новых крупных угленосных площадей, названных Уропским и Караканским месторождениями.

Верхнепермская угленосная толща на этих месторождениях вверх по разрезу постепенно сменяется триасовой. Внешне те и другие отложения неотличимы: это светло-зеленовато-серые песчано-глинистые породы. Такая же картина наблюдается в ряде других разрезов Кузбасса: на «Бабьем камне» по р. Томи, на Большереченском профиле — и не является неожиданной. Обычно в таких разрезах за границу между пермью и триасом принимается смена угленосных пород «туфогенными».

В практике геологоразведочных работ вопрос проведения границы между палеозоем и мезозоем имеет немаловажное значение, так как верхнепермские отложения в выше названных месторождениях содержат большое количество рабочих пластов высокосортных углей, пригодных для открытой разработки, триасовые же отложения являются неугленосными. Уточнение этой границы стало возможным с помощью палинологического анализа (Курбатова, 1962), который помог провести эту границу в разрезе «Бабьего камня» в 15 м стратиграфически выше последнего в разрезе угольного пропластка и в 6 м стратиграфически выше угольного пласта в Большереченском профиле.

Есть и другие типы разрезов, где в основании зеленоцветного триаса в Кузбассе появляются обеленные породы известково-монтмориллонитового состава. Такого типа разрез отмечен О. А. Бетехтиной и Ю. П. Казанским (1959) по скв. 687, 682 Северо-Талдинской разведочной линии, расположенной в западной части Ерунаковского района.

В настоящей статье приводятся материалы литологического и па-

леонтологического изучения триасовых отложений по скв. 1074, расположенной на инской разведочной линии Уропского месторождения. Скв. 1074 находится примерно в 40 км северо-западнее Северо-Талдинского разреза.

Разрез триасовых отложений в скв. 1074 вскрыт мощностью 120 м. Преобладающими в разрезе являются породы темно-зеленовато-серой окраски, полимиктовые-пиробикластические алевролиты, среди которых встречаются пропластки более светлых, но тоже зеленовато-серых пиробикластических граувакковых песчаников. В основании разреза отмечается прослой глиноподобных известково-монтмориллонитовых пород, напоминающих описанные ранее по Северо-Талдинскому разрезу Бетехтиной и Казанским (1959).

Вещественный состав триасовых образований в скв. 1074 следующий: 1. Песчанистые породы, в которых отмечается до 20% переотложенного вулканогенного материала, сильно разложенного, включающего хорошо окатанные обломки кварца, полевого шпата, эффузивных пород и обломки основной массы с микролитами плагиоклаза.

2. Полимиктовые алевролиты под микроскопом состоят из угловатых полуокатанных зерен кварца размером 0,1 до 0,01 мм; зерна полевого шпата, чешуйки гидрослюды, хлорита. Кроме того, присутствуют аутигенные минералы: округлые зерна лептохлоритов от бурого-зеленого до бурых тонов, цеолита, пирита, но сильно окисленного. Сортировка кластического материала низкая, наряду с песчанистыми обломками присутствуют глинистые минералы (каолинит и гидрослюда, которые могли образоваться за счет разрушения туфогенных обломков). Окатанность средняя. Цемент — полубазальный, глинисто-известковисто-слюдистый. Из аксессуаров встречены гранаты, циркон, сфен, апатит. Глинистых примесей в пределах 15—20%. Суммарный процентный состав пирокластической части алевролитов следующий: кварца — 17—20%, калиевых полевых шпатов — 1—3%, обломков эффузивных пород — 25—30%, тяжелой фракции — в пределах 0,2—0,1%. Спорадически в некоторых образцах, приуроченных к стратиграфически нижним горизонтам разреза (гл. 62,5 м), замечается повышенное содержание цеолитов и лептохлоритов в цементирующей массе, а также повышенное содержание глинистых компонентов (каолинит и гидрослюды), повышается содержание карбонатов и окислов железа. На гл. 72 м и ниже отмечается появление глинистых минералов типа бейделлита, и монтмориллонита, наличие этих глинистых минералов подтверждено электроноскопией и окрашиванием (рис. 1).

Проведенное палинологическое изучение разреза данной скважины позволило выявить на глубине в 110 м типичный Нижнемальцевский спорово-пыльцевой комплекс, близкий полученному ранее (Курбатова, 1962) на «Бабьем камне». В нем встречены как споры (59,2%), так и пыльца (40,8%). Споры представлены селягинелловыми, мараттиевыми (10%), хвощевыми (15%), в меньших количествах встречены циатейные, гименнофилловые, глянхениевые и схизейные. Обязательны споры невыясненной систематической принадлежности типа *Limbella* Mal., *Leiotriletes* Naum. и др. Обязательны темные споры. Представители мараттиевых типа *Danaeopsites* Mal. отличаются мелкобугорчатостью экзины. Пыльца голосемянных состоит из зерен гинкгообразных (9,7%), древних *Pinaceae* (12%) *Protopinus* Bolch., *Paleoconiferus* Bolch., *Oblatinella vulgaris* Mal. и др. Единичны *Striatoconifera* Sed., *Stachycarpites* Mal.

Обязательна пыльца верхнепалеозойских голосемянных как кордиатовых (до 3%), так и *Lebachites* Mal. (1,5%), в единичных зернах встречены араукариевые, таксодиевые, подозамитовые. Кейтониевые в комплексе составляют довольно большой процент (7%). Приведен-

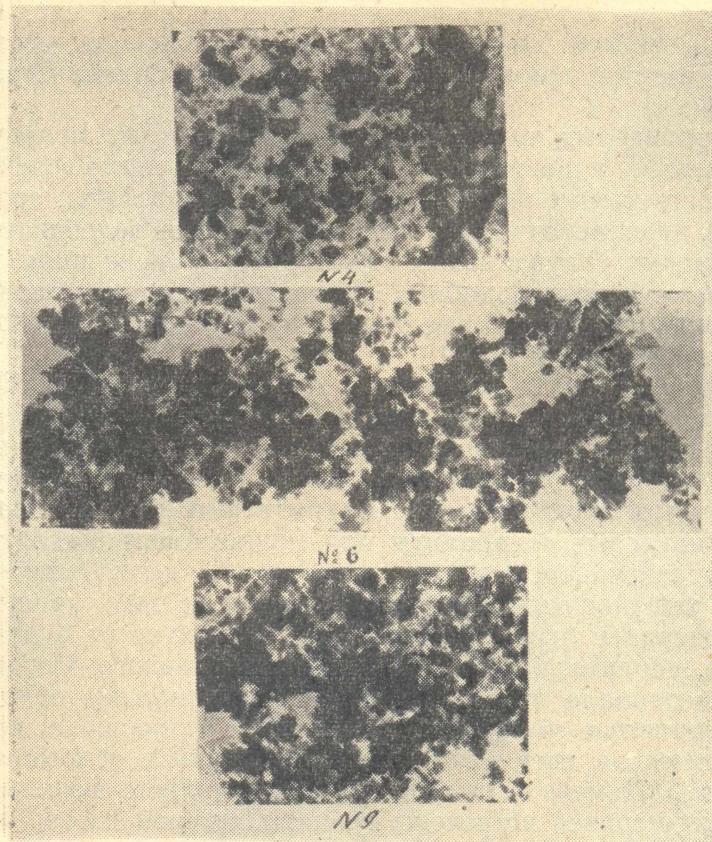


Рис. 1. № 4. Алевролит. Гидрослюда изометрично пластинчатая с примесью иголок магнезиальных силикатов, зерна каолинита, редкая примесь монтмориллонита. Скв. 1074, обр. 4, гл. 62,5 м

№ 6. Каолинит с плохо выраженной псевдогексагональной формой частиц, с гидрослюдой изометрично пластинчатой, с примесью окислов железа и иголок магнезиальных силикатов. Скв. 1074, обр. 6, гл. 67,0 м

№ 9. Алевролит. Гидрослюда—пластинчатые, удлиненные зерна и с нечеткими контурами каолинит. Часть зерен с переходом гидрослюды в монтмориллонит. Скв. 1074, обр. 9, гл. 72 м

ные данные позволяют полученный комплекс уверенно сопоставлять с Нижнемальцевским из разреза «Бабьего камня», отмечая сходство как в количественном, так и качественном отношении, а отложения, его содержащие, относить к нижнемальцевской свите.

### Заключение

1. Детальное литолого-палинологическое изучение триасовых отложений позволяет уточнить границу между палеозоем и мезозоем в Кузбассе, что является немаловажным моментом в практике геолого-разведочных работ.

2. В основании триасовых отложений в скв. 1074 отмечены обеленные породы известково-монтмориллонитового состава, что, видимо, является характерным для нижних горизонтов триаса в Ерунаковском районе.

3. Спорово-пыльцевой комплекс в изучаемых отложениях на глубине 110 м оказался сходным с таковым из нижних горизонтов триаса разреза «Бабьего камня» и позволяет считать возраст отложений, его содержащий, нижнетриасовым.

## ЛИТЕРАТУРА

1. О. А. Бетехтина и Ю. П. Казанский. О границе перми и триаса в западной части Ерунаковского района Кузбасса. Вопр. геол. Кузбасса, т. 2, 1959.
2. А. А. Курбатова. Нижнетриасовый спорово-пыльцевой комплекс Кузнецкого бассейна. Тр. СНИИГГиМС, вып. 23, 1962.
3. А. А. Курбатова. К вопросу о положении границы перми и триаса в Кузнецком бассейне по данным спорово-пыльцевого анализа. Доклады палеоботанич. конф. ТГУ, 1962.
4. И. В. Лебедев. Мезозой Кузнецкой котловины. Вопр. геол. Кузбасса, т. 1, 1956.