

УДК 552.52:551.734.3(471.45)

ПЕТРОГРАФИЯ

С. Г. САРКИСЯН, Д. Д. КОТЕЛЬНИКОВ, А. В. ШИЛИН

**ПРИМЕНЕНИЕ РАСТРОВОГО МИКРОСКОПА  
ДЛЯ ИЗУЧЕНИЯ ПОРОД-КОЛЛЕКТОРОВ ДЕВОНА  
ВОЛГОГРАДСКОГО ПРАВОБЕРЕЖЬЯ**

(Представлено академиком В. В. Меннером 8 X 1969)

Как известно (<sup>1, 2</sup>), коллекционные свойства песчано-алевритовых пород зависят главным образом от глубины их залегания, типа, состава, количества и структуры цемента. Влияние глубины залегания проявляется в сближении обломочных зерен и изменении типов контактов, что легко оценивается при петрографическом излучении пород в шлифах (<sup>3</sup>). Поэтому с ростом глубин залегания пород пористость и проницаемость их прогрессивно уменьшаются (<sup>4, 5</sup>). Например, в пределах Волгоградского Правобережья пористость практически лишенных цемента мелкозернистых песчаников ( $M_a = 0,15-0,25 \text{ мм}$ ) среднедевонского возраста на глубине 500 м и составляет 30—34%, а на глубине 2500 м 20—25%. Соответственно проницаемость изменяется от нескольких тысяч (обычно 1000—2000) до сотен (обычно 500) мдарси.

Гораздо более трудную задачу представляет собой учет влияния на фильтрационные и емкостные свойства пород межзернового глинистого материала. Обычно этот материал играет отрицательную роль, резко уменьшая сечения поровых каналов. Во многих случаях, как указывает А. А. Ханин (<sup>2</sup>), дисперсность глины исключает возможность присутствия в участках ее развития пор фильтрующего размера ( $< 2\mu$ ). Так, в рассматриваемом районе разности мелкозернистых песчаников, содержащих до 15% глинистого цемента, на глубине 500 метров имеют пористость 28%, а на глубине 2500 метров только 10—15%. Проницаемость изменяется еще более значительно — от десятков (обычно 6—10) до единиц (обычно 1—2) мдарси. В то же время на многих разведочных площадях Волгоградского Правобережья (Хоперской, Мироничевской, Петрушинской, Малодельской и др.) притоки нефти и газа и нефтегазовые выбросы были получены при опробовании нижнефранских, живетских и более древних терригенных коллекторов, содержащих даже до 20% глинистого материала.

Эти данные и многочисленные наблюдения других авторов показывают, что фильтрационные свойства пород и глинистый цемент связаны сложной зависимостью и что надежное прогнозирование распространения и качества коллекторов требует учета не только количества цементирующей массы, но и ряда других факторов, к числу которых относится минеральный состав цемента, природа (аллотигенность или аутогенность), размер и форма частиц глинистых минералов, также характер их взаимного расположения. При этом особенно важно получение этих сведений в районах с резкой фациальной изменчивостью нефтегазоносных отложений, поскольку распространение в производственной практике определение коллекторских свойств при помощи геофизических методов производится на основе усредненных величин, характеризующих некоторый объем породы. В связи с этим такие определения для неоднородной среды могут явиться источником значительных ошибок (<sup>6</sup>).

Попытки использования для детального изучения глинистого цемента метода реплик (<sup>7</sup>), ввиду малых размеров (максимум 2—3 мм) препаратов исходной породы, которые могут быть исследованы в наиболее широко

распространенных электронных микроскопах просвечивающего типа, оказались малоэффективным. Кроме того, изучение объектов при помощи реплик относится к косвенным методам, поэтому характер пористости материала в ряде случаев однозначно оценить по ним не представляется возможным. К этому следует добавить трудоемкость получения реплик, особенно с зернистых, слабо сцепленных пород.

Новые широкие возможности для прямого изучения зависимости коллекторских свойств от качества и количества глинистого материала открывает применение растровых электронных микроскопов. Особенностью этих микроскопов, обладающих разрешающей способностью 150—200 Å, является возможность непосредственно исследовать образцы горных пород размером до 26 мм в большом диапазоне увеличений (от десятков раз до сотен тысяч). При этом малый размер электронного зонда позволяет получать значительный эффект объемности изображения поверхности исследуемого объекта и просматривать на большую глубину поры, трещины, каналы и т. д. (<sup>8-11</sup>). Подготовка образцов к исследованию является при этом очень несложной и заключается лишь в вакуумном напылении на свежую поверхность скола тонкого электропроводящего слоя какого-либо благородного металла (золота, платины и т. д.).

Использование растрового микроскопа для выяснения причин изменения коллекторских свойств нефтегазоносных песчаников Волгоградского Правобережья показало большую его перспективность. В рассматриваемом регионе пласти-коллекторы приурочены к зонам с разной степенью вторичного (катагенетического) преобразования пород. На основании петрофрагмо-минералогических исследований в пределах Волгоградского Правобережья выделяются зоны с каолинитовым, каолинит-хлоритовым и хлоритовым цементом (<sup>12</sup>). Гидрослюдя присутствует обычно в количестве 10, редко 20%, хотя в пашийском горизонте выделяется зона с повышенным ее содержанием (40%). В указанных зонах в ряде случаев отмечается развитие как первичных (седиментационных), так и вторичных глинистых цементов. Преимущественно обломочный, каолинитовый цемент (рис. 1, I), поступавший из кор выветривания, развитых в обрамлениях бассейна, приурочен к зоне начального катагенеза, с глубинами от 300 до 2000 м. Зона вторичного каолинитового (рис. 1, II) и хлоритового цемента ограничена глубинами от 2000 до 3000 м и относится к среднему катагенезу. Зона преимущественно аутигенного хлоритового цемента (рис. 1, III а — г) соответствует глубинам 3000 м и более.

Обломочный каолинит, как видно на электронных микрофотографиях кварцевого песчаника Сидоринской площади (рис. 2а, б), характеризуется беспорядочным расположением отдельных частиц и их пачек в межзерновом пространстве. Такое расположение глинистых частиц и их плоско-параллельных сростков по (001) обусловливает наличие между ними значительного количества сообщающихся микропор диаметром от 0,8 до 3 μ, что, несмотря на высокое содержание цемента (около 15%), обеспечивает, благодаря гидрофобности каолинита, удовлетворительные коллекторские свойства пород (открытая пористость 19,99%, газопроницаемость 8,85 мдарси). Поскольку коллекторы не представляют промышленного интереса лишь при значениях абсолютной газопроницаемости меньше 1 мдарси (<sup>2</sup>), следует признать, что при наличии благоприятной тектонической структуры (ловушки) подобные песчаники с высоким содержанием мономинерального каолинитового цемента могут вмещать значительные запасы углеводородов.

В отличие от этого, в кварцевом песчанике Мишинской площади частицы аутигенного каолинита (рис. 2в, г), на что указывает (<sup>14, 15</sup>) их идиоморфный псевдогексагональный облик (рис. 2δ), характеризуются плотной и значительно упорядоченной упаковкой, в связи с чем микропоры в цементе почти отсутствуют. Коллекторские свойства таких песчаников крайне низкие (пористость 10,75%, проницаемость 0,18 мдарси).

Если каолинит характеризуется относительно большой толщиной отдельных кристаллов, то аутигенный хлорит в цементе песчаников Северо-Дорожкинской площади отличается более крупными, но тонкими частицами разнообразной, часто также псевдогексагональной формы (рис. 2 *е*). Выполняя межзерновое пространство, эти частицы образуют плотно упакованные пластинчато-чешуйчатые агрегаты (рис. 2 *ж*, *з*), между которыми есть лишь небольшие, часто «слепые» каверны, образовавшиеся за счет неодинаковой ориентации кристаллов в процессе роста. Как и следовало ожидать, коллекторские свойства этого песчаника весьма низкие (пористость 9,06%, проницаемость менее 0,01 мдарси). Однако на глубинах свыше 3000 м, на которых развивается преимущественно хлоритовый цемент, породы за счет сильного уплотнения становятся хрупкими и, особенно в дислоцированных районах, склонны к трещиноватости. В этом случае породы с аутигенным цементом также могут служить коллекторами. В частности, микротрещины шириной от 0,01 до 0,1 мм наблюдались нами при помощи растрового микроскопа в песчаниках и алевролитах воробьевского горизонта на Коробковской площади (скв. № 6, 69), в пределах которой в гранулярных породах широко развит катагенетический хлоритовый цемент.

Таким образом, применение растрового микроскопа позволило непосредственно наблюдать в большом диапазоне увеличений характер заполнения межзернового пространства в коллекторах, взаимоотношение глинистых частиц между собой и с песчаными зернами, делать выводы о природе глинистого материала и наличии микропор в самом глинистом цементе. Это имеет тем более важное значение, что отсутствие этих данных не позволяет порой сделать правильный прогноз фильтрационных способностей коллекторов

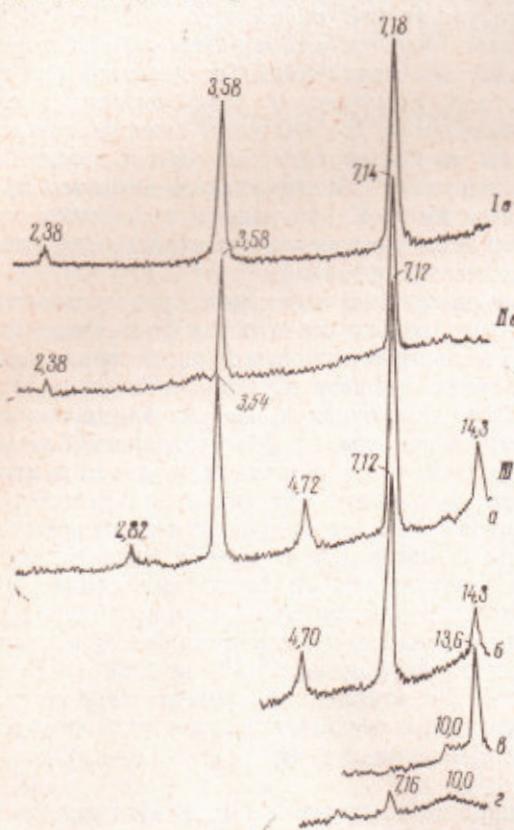


Рис. 1. Дифрактометрические кривые типов глинистых цементов (фракция <0,001 мм) песчано-алевритовых пород воробьевского горизонта Волгоградского Правобережья. I — аллотигенный каолинитовый цемент, II — аутигенный каолинитовый цемент, III — аутигенный хлоритовый цемент с небольшой примесью каолинита. *а* — исходный образец, *б* — насыщенный глицерином, *в* — прокаленный в течение 2 час. при 600°, *г* — обработанный 10% раствором теплой HCl

с одним и тем же содержанием глинистого цемента. Прямое наблюдение отдельных частиц, слагающих глинистый цемент, дает также возможность выделять последовательность генерации цемента различного состава. Особо-

Рис. 2. Электронные микрофотографии глинистых минералов, цементирующих поровое пространство песчано-алевритовых пород воробьевского горизонта. *а*, *б* — Сидоринская площадь, скв. № 5, глубина 1880—1889 м; *в*—*д* — Мишинская площадь, скв. № 37, гл. 3061—3062 м; *е*—*з* — Северо-Дорожкинская площадь, скв. № 21, гл. 3601—3605 м. *а*—*з*, *ж*, *з* — растровый электронный микроскоп JSM-2 (*а*, *в* — 500×, *б*, *з*, *ж*, *з* — 1500×); *д*, *е* — просвечивающий электронный микроскоп ЭМ-5 (18 000×)

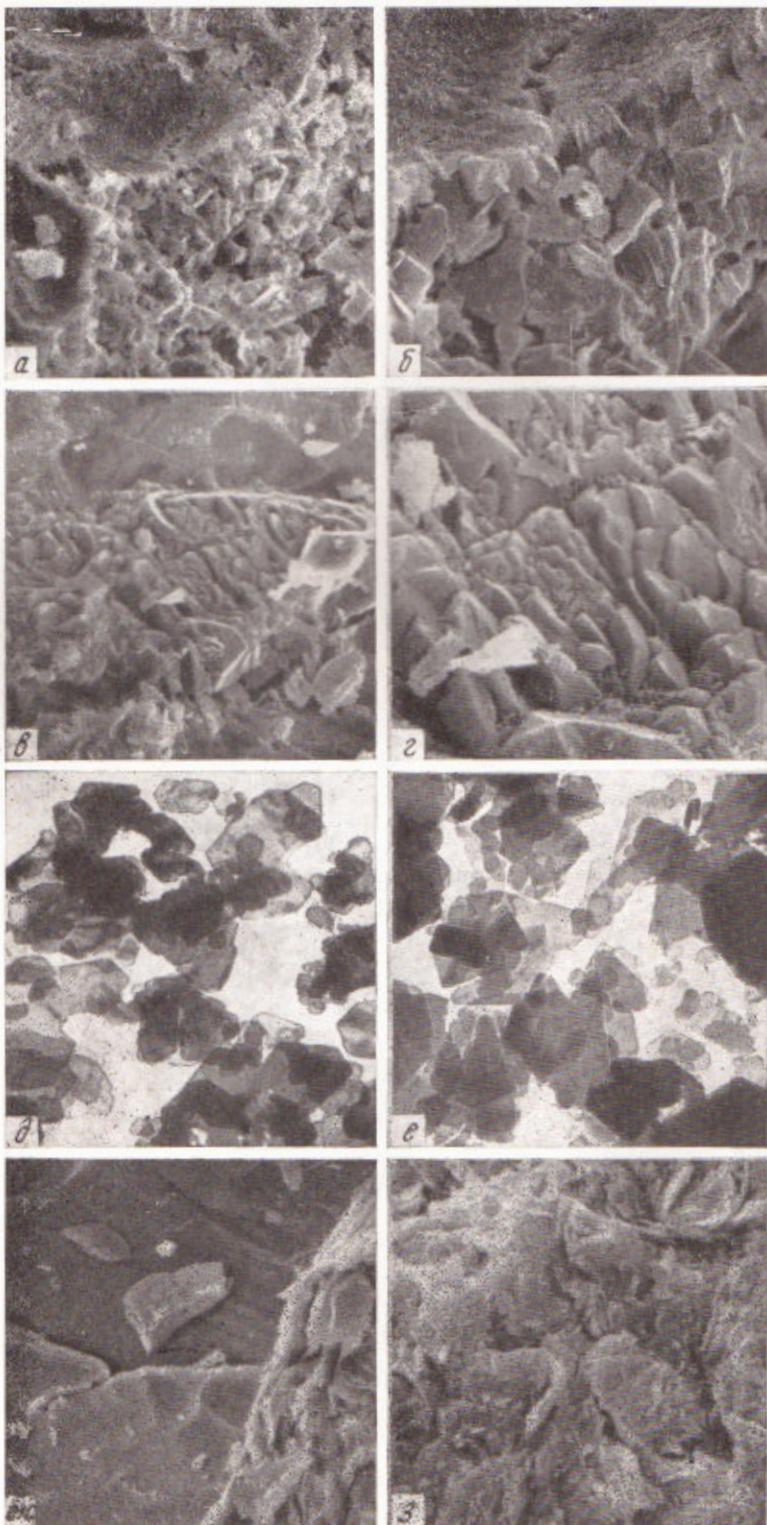


Рис. 2

Доклады АН, т. 195, № 2, С. Г. Сармисян

К статье Ю. В. Архипова и И. С. Барскова, стр. 464



Рис. 2. *Yakutionutilus kavalerovae* Arkhipov et Barskov gen. et sp. n. Голотип МГУ, № 142/1. а — вентральная сторона, б — латеральная сторона, в — с перегородки ( $0,7\times$ ). Северо-Восток СССР, р. Нельтихе. Верхний триас, зона *Otaritina ussuricensis*

бый эффект в этом случае получается при сочетании электронномикроскопического изучения с химическими исследованиями при помощи либо первичных рентгеновских анализаторов, либо микроанализаторов (в последнем случае для достаточно плотных пород). Использование для изучения коллекторских свойств пород растрового микроскопа позволяет, помимо определения размеров пор, а также микропор в пределах отдельных поровых пространств производить их подсчет на единицу поверхности. Большая производительность этого метода обеспечивает исследование пластов коллекторов самой различной мощности и строения, в том числе тонкопереслаивающихся с непроницаемыми породами. Изучение таких толщ, как известно, представляет в настоящее время наибольшую трудность. Быстрое получение большого числа анализов определяет возможность применения различных статистических методов обработки материалов растровой микроскопии, включая использование электронных вычислительных машин.

Институт геологии и разработки  
горючих ископаемых  
Москва

Поступило  
3 X 1969

#### ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- <sup>1</sup> В. Энгельгардт, Поровое пространство осадочных пород, 1964. <sup>2</sup> А. А. Ханин, Породы-коллекторы нефти и газа и их изучение, 1969. <sup>3</sup> I. Taylor, Bull. Am. Assoc. Petrol. Geol., 34, № 4 (1950). <sup>4</sup> I. Maxwell, F. Verrall, World Oil, 38, № 5/6 (1954). <sup>5</sup> П. А. Карпов, Литол. и полезн. ископ., № 5 (1964). <sup>6</sup> С. Г. Комаров, Прикл. геофиз., в. 36 (1963). <sup>7</sup> D. Bradley, British. J. Appl. Phys., 5, 65 (1954). <sup>8</sup> C. W. Oatley, Science Progress, 54, № 216 (1966). <sup>9</sup> The «Stereoscan» Electron Microscope. Electronic Engineering, 38, № 456 (1966). <sup>10</sup> I. Minkoff, J. Materials Science, 2, № 4 (1967). <sup>11</sup> S. Kimoto, H. Nantsche, Microchimica acta, Suppl., № 2, 188 (1967). <sup>12</sup> А. В. Шилин, Бюлл. МОИП, 99, № 3 (1969). <sup>13</sup> П. А. Карпов и др., Изв. АН СССР, сер. геол., № 8 (1969). <sup>14</sup> М. Ф. Викулова, Электронномикроскопическое исследование глин, 1952. <sup>15</sup> Д. Д. Котельников, ДАН, 142, № 5 (1962).