УДК 551.8(470.41)

ГЕОЛОГИЯ

А. А. ГУБАЙДУЛЛИН, М. С. АЛЬТМАРК

О ВЛИЯНИИ ПОЗДНЕФРАНСКИХ ОРГАНОГЕННЫХ ПОСТРОЕК НА ПАЛЕОГЕОГРАФИЮ ФАМЕНСКОГО И ТУРНЕЙСКОГО БАССЕЙНОВ В ПРЕДЕЛАХ ЮГО-ВОСТОКА ТАТАРИИ

(Представлено академиком Б. С. Соколовым 16 V 1972)

Позднефранское время характеризовалось широким распространением органогенных построек в пределах Татарии (¹), возникновение и развитие которых было связано с заложением Камско-Кинельской системы прогибов. Возникшая в это время дифференциация морского бассейна на мелководные и впадинные зоны определила дальнейший палеотектонический план Татарии и палеогеографические условия накопления поздне-

франско-турнейских образований.

Южный купол Татарского свода в позднефранское время испытывал замедленное погружение и оставался относительно приподнятой зоной по сравнению с районами Камско-Кинельской системы прогибов. Здесь установился режим открытого мелководного морского бассейна с нормальными соленостью и газовым режимом вод, с широким развитием фораминифер, криноидей, брахиопод, табулят, мшанок, остракод и водорослей. Мелководность бассейна и присутствие разнообразных рифостроящих организмов (водорослей, табулят и мшанок) создали благоприятные условия для формирования органогенных построек (бногермов). Однако скорость погружения отдельных блоков кристаллического фундамента в пределах Южного купола в позднефранское время была неоднозначной, что обусловило расчлененность донного рельефа мелководной зоны бассейна на отмельные и сравнительно пониженные участки (рис. 1).

Отмельные участки данного рельефа,— по кристаллическому фундаменту им соответствует зона Аксубаевско-Поповско-Абдрахмановских докембрийских поднятий (3),— испытывали в позднефранское время относительно замедленное погружение, что определило оптимальные условия для формирования биогермов. Глубины бассейна в пределах этой зоны моря, судя по преобладающему развитию кустистых и частых нитевидных форм синезеленых водорослей (Girvanella incrustans Weth., G. antiqua Masl., G. problematica Nich. et Ether., G. conferta Chapman, G. ducii Weth., G. ottonosia Weth.), не превышала 40 м (2). В отдельные отрезки времени они уменьшались до 20 м. На это указывают, в частности, паходки желваков синезеленых (Girvanella sp.) и онколитов багряных водорослей (Solenopora sp., Parachaetetes sp.). Здесь происходило интенсивное накопление биогермных толщ мощностью от 120 до 229 м. Биогермы, располагаясь группами и грядами, создали на территории Южного купола Татарского свода кольцевую зону шириной от 25 до 60 км, образуя

Ромашкинскую рифогенную банку.

Пониженные участки донного рельефа, которым по фундаменту соответствует зона Ново-Елховско-Миннибаевских докембрийских впадин (3), испытывавшие в позднефранское время относительно большее погружение, были менее благоприятными для формирования биогермов. Глубины бассейна в пределах этих участков, судя по редким единичным находкам синезеленых водорослей нитевидной формы и их обрывкам (Girvanella

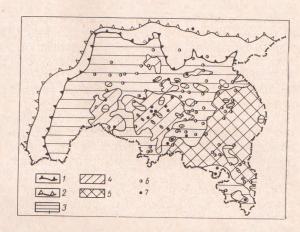
incrustans Weth., G. antiqua Masl., G. ducii Weth.), превышали 40 м. Здесь накапливались известковые илы, иногда с органогенным детритом, привносимым с отмельных участков, и лишь в отдельных участках этой

зоны моря отмечалось формирование одиночных биогермов.

На грани франского п фаменского веков территория Южного купола Татарского свода испытала резкий подъем, приведший к частичному, а на отдельных участках (Азнакаевская площадь и др.) и к полпому размыву евлановско-ливенских, частично и воронежских биогермных образований (рис. 1).

Регрессия моря, вызвавшая осущение ряда участков Южного купола Татарского свода и его склонов, была кратковременной: в фаменский век

Рис. 1. Схема палеогеографии юговостока ТАССР. Позднефранское время. 1, 2— границы Камско-Кинельской системы прогибов: 1— по верхиефранским отложениям, 2— по турнейским отложениям; 3— зона накопления мелководных осадков в отмельных участках донного рельефа с широким развитием органогенных построек; 4— зона накопления мелководных осадков в пониженных участках донного рельефа сединичным развитием органогенных построек; 5— зона интенсивного предфаменского размыва; 6— местонахождения одиночных ругоз и разнообразных табулят кизеловского возраста; 7— местонахождения ветвистых табулят кизеловского возраста:



эта территория вновь перекрывается морем. В этот отрезок времени здесь также господствовали мелководные морские условия с нормальными соленостью и газовым режимом вод, о чем свидетельствует широкое развитие в фаменских образованиях остатков фораминифер, брахиопод, остракод, кринопдей и водорослей. Однако глубины бассейна, судя по преимущественному развитию лишь дазикладациевых водорослей (Calcisphaera, Radiosphaera, Asterosphaera, Radiina, Sphaerella)были несколько большими, чем в позднефранское время,— порядка 40—50 м. В это время шло накопление известковых и органогенных илов. Довольно часто отдельные участки, расположенные в районах погребенных позднефранских органических построек, испытывали подъем, что влекло за собой периодическое образование отшнурованных отмелей, осолонение вод и доломитизацию известковых илов. В позднефаменское время отмечался значительный привнос глинистого материала (Сулинская и южные площади Ромашкинского месторождения).

В турнейский век условия осадконакопления в пределах юго-востока Татарии сохранились близкими к фаменским. Однако в связи с усилением тектонических движений положительного знака глубины бассейна на этой территории, по сравнению с фаменским веком, стали меньшими, усилилась гидродинамическая активность вод. Для этого отрезка времени было характерно преимущественное осаждение органогенных илов. Обмеление бассейна постепенно прогрессировало, и максимум его был достигнут в кизеловское время, о чем свидетельствует нахождение в разрезах кизеловского горизонта прибортовых участков Камско-Кинельской системы прогибов (скв. № 455 Тлянчи-Тамакской площади и др.) прослоев известковых «песчаников», сцементированных микрозернистым карбонатным цементом. Однако на фоне сугубого мелководья в кизеловское время сохранилось и некоторое дифференцирование глубин, унаследованное с позднефранского времени.

Районы развития позднефранских погребенных органогенных построек занимали в данном рельефе кизеловского бассейна относительноповышенные участки, в пределах которых шло формирование отмелей и банок, поросших известковыми водорослями: Kamaena delicata Antr., Antracoporelliopsis machaevi Masl., Donezella lutugini Masl. и др. Как показал экологический анализ кораллов, с этими участками было связано развитие одиночных ругоз и разнообразных табулят. Ругозы представлены видами: Caninia cornucopiae Mich., Siphonopyllia cylindrica (Scoul.), Keyserlingophyllum obliquum (Keys.), Sychnoelasma konincki (Edw. et Haime), Zaphrentites parallelus (Car.), Cyathoclisia modavense (Salee), C. tataricum Altmark, C. coniseptum (Keys.) Для многих из них характерны широкие рубцы прикрепления, потертость эпитеки и значительное утолщение скелетных элементов. Среди табулят отмечаются виды с массивной (Michelina tenuisepta Phill.) и ветвистой (Syringopora capillacea Ludw., S. conferta (Keys.), S. gracilis (Keys.), S. reticulata Gold., S. ramulosa Gold., Chia johi Lin.) формой колоний. Для ветвистых табулят характерны частые соединительные образования. Указанные особенности кораллов, равно как и их приуроченность к водорослево-детритовым и водоизвестнякам, свидетельствуют об относительной рослево-шламовым приподнятости донного рельефа и значительной активности вод в пределах этих участков кизеловского бассейна.

Районы развития погребенных позднефранских межбиогермных участков занимали относительно пониженные участки в донном рельефе кизеловского бассейна юго-востока Татарии. Они были заселены исключительно ветвистыми табулятами, относящимися лишь к роду Syringopora: S. capillacea Ludw., S. conferta (Keys.), S. reticulata Gold., S. distans (Fisch.), S. ramulosa Gold. Большинство из них является общими с видами, обитавшими на повышенных участках, но в отличие от последних они характеризуются редкими соединительными образованиями. Кроме того, только с этими участками было связано развитие Syringopora veiningensis Chi и S. mongolica Ven., для которых, помимо указанных признаков, характерно также слабое развитие септального аппарата и тонкостенность кораллитов. Эти особенности табулят, а также частое нахождение водорослей хорошей сохранности, увеличение прослоев фораминиферовых и хемогенных известняков отражают условия сравнительно углубленных, затишных участков данного рельефа кизеловского бассейна.

Таким образом, синтезируя данные по палеогеографическим особенностям осадконакопления в пределах юго-востока Татарии в позднефранскотурнейское время, можно отметить, что позднефранские органогенные постройки (биогермы) оказали существенное влияние на последующий палеорельеф мелководных зон фаменского и турнейского бассейнов. Об этом свидетельствует прямая связь относительно приподнятых и пониженных участков данного рельефа мелководных зон фаменского и турнейского бассейнов с погребенными биогермными и межбиогермными участками

позднефранского возраста.

Татарский государственный научно-исследовательский и проектный институт нефтяной промышленности Бугульма

Поступило 25 VIII 1971

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

¹ И. А. Антропов, Изв. Каз. фил. АН СССР, сер. геол., № 7 (1959). ² В. П. Маслов. Сов. геол., № 12 (1959). ³ Н. Ш. Хайрединов, ДАН, 187, № 5 (1969).