

Второй Международный Симпозиум  
27-31 октября 1997 года  
С.-Петербург

ТЕЗИСЫ ДОКЛАДОВ

Симпозиума

**“БИО- И СЕКВЕНССТРАТИГРАФИЯ  
НЕФТЕГАЗОНОСНЫХ БАССЕЙНОВ”**

УДК [56+551.7.02.24]:553.98

Тезисы докладов

Второго Международного симпозиума

“Био- и секвенсстратиграфия нефтегазоносных бассейнов”.

Санкт-Петербург, ВНИГРИ

1997 г., 104 стр.

В тезисах докладов отражены теоретические, методические, номенклатурные и практические аспекты био- и секвенсстратиграфии. Рассматриваются новые данные по стратиграфии отдельных частей разреза или палеобассейна, региональной и межрегиональной корреляции, вопросы выбора стандарта ярусов, этапности развития осадочных бассейнов, реконструкции палеообстановок, палеобиогеографического районирования Евразии в определенные временные отрезки.

Тезисы публикуются в соответствии с авторским оригиналом.

**Ответственные редакторы:**

**М.Д.Белонин, д.г.-м.н., академик РАЕН**

**А.И.Киричкова, д.г.-м.н.**

**Редакционная коллегия:**

**В.А.Федорова, к.г.-м.н.**

**Е.Г.Раевская**

**В.В.Быстрова**

ISBN - 5-88953-027-5

© Всероссийский нефтяной  
Научно-Исследовательский  
Геологоразведочный Институт  
(ВНИГРИ), 1997

Оригинал-макет подготовлен компьютерным центром ВНИГРИ

Сдано в набор 20.09.97 г. Подписано в печать 15.10.97 г. Формат..60x90<sup>1</sup>/8....Печать офсетная. Гарнитура Таймс.  
Усл.печл.13 .Тираж 150 экз. Заказ №22 Отпечатано в МП "Девон" Цена свободная

dae (поздний байос- кимеридж). Постепенно на протяжении этого этапа увеличивалось количество эндемичных родов, подродов и видов. Аммонитовая зональная шкала аалена и низов байоса основана на филогенезе *Hildoceratidae*, а с верхнего байоса до келловея отражает постепенную смену родов и видов *Cardioceratidae*. Виды- пришельцы редки.

4. Этапы развития арктических белемнитов в средней юре в целом совпадают с таковыми аммонитов, но имеют свою специфику. Ааленский и начальнобайосский этап характеризуется преимущественным развитием представителей *Hastitidae*. Полная смена родов и семейств произошла в раннем байосе. В этот период на Северо-Востоке, а позже в Сибири появились *Megateuthinae*, опередив кардиоцератид на одну фазу. Позже, одновременно с аммонитами *Cranocephalites*, арктические моря начали заселять представители *Cylindroteuthidae*. Господство последних среди белемнитов длилось до готерива, хотя в начале этапа (до конца бата) они сосуществовали с *Megateuthinae*. К концу средней юры отчетлива тенденция к постепенному обеднению ассоциации белемнитов. Среднеуральские зоны по белемнитам, характерные комплексы которых различаются на родовом уровне, соответствуют по объему двум-четырем аммонитовым зонам.

5. Относительно резкая перестройка доминирующих ассоциаций макро- и микробентоса (двусторонки, фораминиферы, остракоды) также произошла в начале раннего байоса. С конца аалена и в начале байоса таксономическое разнообразие бентоса существенно сокращается за счет исчезновения ранее существующих видов на фоне сокращения количества вновь появляющихся. Параллельно упрощаются катены бентоса, трофическая и этологическая структуры отдельных звеньев катен. В середине нижнего байоса в комплексе бентоса насчитывается лишь по 6 родов двусторонок и фораминифер и 2 рода остракод. К нижнему байосу приурочено практически циркумарктическое распространение моновидовых "аммодискусовых" фаций. Новый этап в развитии бентоса начался в конце раннего байоса. В период появления среди нектона аммонитов *Cranocephalites* в сообществах макробентоса вновь развиваются исчезнувшие ранее *McLeania*, *Striatomodiulus*, *Dactyliota* и др., широко распространяясь в Сибирских морях *Isognathop*. Для ассоциаций средней юры характерно присутствие представителей рода *Retroceramus*, на смену которым в конце позднего бата приходят *Buchiidae*. В позднем бате появляются и характерные для арктической поздней юры *Grammatodon*, *Thracia* и др. Параллельно идет и смена ассоциаций микробентоса. Границы зон, определяемых в средней юре Сибири по макро- и микробентосу, иногда совпадают, а иногда и различаются в пределах небольших интервалов, обычно не превышающих аммонитовую зону.

Работы выполнялись при поддержке РФФИ по грантам 96-05-66080, 97-05-65298.

УДК 551.762.3/.763.1(470.11+470.13)

## СРАВНИТЕЛЬНАЯ ХАРАКТЕРИСТИКА ВЕРХНЕЮРСКИХ И НИЖНЕМЕЛОВЫХ ОТЛОЖЕНИЙ МЕЗЕНСКОЙ И ПЕЧОРСКОЙ СИНЕКЛИЗ

**В.А. Молин**

Институт геологии Коми НЦ УрО РАН, Сыктывкар, Россия

В последних унифицированных стратиграфических схемах юрские и меловые отложения Мезенской синеклизы наиболее полно охарактеризованы в Сысольско-Яренском районе. Данные по Западному Притиманью (Предтиманью) схематичны и, по нашему мнению, не отражают историю развития юрского и мелового бассейнов седиментации этой территории.

В период геолого-съемочных работ получены новые данные по литолого-палеонтологической характеристике мезозоя Западного Притиманья, главным образом в ее северных районах, приуроченных к Пешской котловине.

Здесь породы юрской системы подстилаются триасовыми, точнее карнийскими отложениями, отличительными особенностями которых являются смешанный глинисто-алевритисто-песчаный состав и красноцветные и пестроцветные тона окраски. Возраст обосновывается палинокомплексами.

В вышележащем юрско-меловом разрезе выделены четыре местные свиты: заворотная, висская, волоковая и гусинецкая (Мезозойские марганцевосные отложения..., 1990).

Заворотная свита представлена в нижней части светло-серыми кварцевыми песками, сменяющимися выше горизонтально-слоистыми серыми глинами, общей мощностью не более 25 м. По палинофлоре свита имеет келловейский возраст, чему не противоречат определения гастропод и двусторонок. Пески заворотной свиты сопоставляются с песками верхних горизонтов сысольской свиты более южных районов Мезенской синеклизы и с сысольской и чуркинской свитами Печорской синеклизы.

Висская свита выделена как толща отложений, отражающая регressiveный макроцикл. Она сложена глауконитсодержащими глинисто-песчаными отложениями мощностью до 40-45 м. Оксфорд-кимериджский возраст этой свиты устанавливается по данным спорово-пыльцевого анализа, определениями макро- и микрофауны.

По палеонтологическим особенностям, вещественному составу с учетом фациальных изменений, положению в разрезе нижний горизонт висской свиты сопоставляется с иерицкой свитой, а глинистая и песчаная толщи - с замежнинской и паромесской свитами Печорской синеклизы.

Волоковая свита (10-25 м) отличается карбонатным составом и светло-серой, почти белой окраской и характерной тонкой слоистостью. Отложения свиты отнесены к волжскому ярусу, главным образом по фауне двустворчатых моллюсков и спорово-пыльцевым комплексам. Однако данные по микрофауне свидетельствуют о принадлежности свиты не только волжскому ярусу, но и берриасу. К востоку от Тимана с волоковой свитой коррелируется верхняя часть паромесской и нижняя половина паруса-щельской свит. В пределах Мезенской синеклизы, как и в Печорской, эти отложения имеют очень широкое распространение.

Гусинецкая свита по литологии, фауне и палинокомплексам четко отличается от подстилающих и перекрывающих ее пород. В целом она сложена светло-серыми алевролитами и зеленовато- и светло-серыми глинами, общей мощностью 16 м. Отличительной особенностью отложений свиты является отсутствие четко выраженной слоистости. Свита отнесена по фауне двустворок и палинокомплексам к валанжинскому ярусу меловой системы и коррелируется с верхней частью паруса-щельской и щельской свитами Печорской синеклизы.

Разрезы юрской и меловой систем Мезенской синеклизы по макро- и микрофауне, миоспорам подразделены на слои по макро- и микрофауне и слои с палинофлорой, которые хорошо коррелируются с аналогичными слоями Печорской синеклизы. Например, в Западно-Притиманском разрезе установлены все бухиазоны верхней юры и нижнего мела, известные в Печорской синеклизе. Это же касается и микрофауны. Систематический состав палинокомплексов в Западно-Притиманском районе Мезенской синеклизы соответствует составу таковых районов Печорской синеклизы и имеют одну и ту же последовательность в разрезе.

Все это свидетельствует, что при определенной специфике развития Мезенского и Печорского седиментационных бассейнов в позднеюрскую и раннемеловую эпохи, они имели много общих черт в геологической истории.

УДК 551.71/72.01

## ОБЩИЕ ЧЕРТЫ ДОКЕМБРИЙСКОЙ ПРЕДЫСТОРИИ НЕФТЕГАЗОНОСНЫХ БАССЕЙНОВ

В.З. Негруца, Т.Ф. Негруца

Геологический институт, Алматы, Россия

Оценка перспектив нефтегазоносности осадочных палеобассейнов в существенной мере зависит от знания их предыстории. Основополагающее значение в связи с этим имеет совершенствование стратиграфической основы периодизации докембрийской истории континентов. Авторами с этой целью отрабатываются стратиграфические возможности событийной периодизации и фациально-палеогеографической корреляции разрозненных разрезов различнотематизованных образований докембра. Исходными предпосылками исследований явились принципы эволюционно усложняющегося единства докембра и фанерозоя (Сидоренко, 1974) и соответствия этапов развития органических форм волнам (циклам и ритмам) развития бассейнов седиментации (Карпинский, 1916; Вернадский, 1934; Меннер, 1962; Личков, 1965 и др.). Мерой оценки ранга и иерархической соподчиненности стратонов служили масштабы трансгрессий и регрессий времени образования сравниваемых стратиграфических единиц.

Послойно исследованы разрезы более 30 изолированных прогибов нижнего протерозоя (Карелия), опорные разрезы архея (лопия) и верхнего протерозоя (риффея) Балтийского щита. В свете экстраполяции данных по Балтийскому щиту на другие сходные регионы мира сводный разрез докембра представлен четырьмя стратонами ранга эонотем. Они знаменуют событийно сопоставимые мегацикли (эоны) необратимого развития всех внутренних и внешних сфер Земли: раннеархейский (доиссу-анский), позднеархейский, раннепротерозойский (карельский) и позднепротерозойский (рифейский). Верхние три стратона (строение и происхождение нижнего стратона не определены) расчленяются на нижнюю и верхнюю половины, фиксирующие соответственно: 1 - прогрессирующую деструкцию земной коры, трансгрессию и вывод мантийного вещества в