

**МИНИСТЕРСТВО ОБЩЕГО И ПРОФЕССИОНАЛЬНОГО ОБРАЗОВАНИЯ РОССИЙСКОЙ
ФЕДЕРАЦИИ**

**МОСКОВСКАЯ ГОСУДАРСТВЕННАЯ ГЕОЛОГОРАЗВЕДОЧНАЯ АКАДЕМИЯ
МОСКОВСКОЕ ОБЩЕСТВО ИСПЫТАТЕЛЕЙ ПРИРОДЫ. СЕКЦИЯ ГЕОЛОГИИ.**

**ПРОБЛЕМЫ
РЕГИОНАЛЬНОЙ ГЕОЛОГИИ
И ТЕКТониКИ**

**ТЕЗИСЫ ДОКЛАДОВ НА НАУЧНЫХ ЧТЕНИЯХ,
ПОСВЯЩЕННЫХ 90-ЛЕТИЮ
ПРОФЕССОРА МИХАИЛА ВЛАДИМИРОВИЧА МУРАТОВА**

31 МАРТА – 1 АПРЕЛЯ 1998г.

**Москва
МГА
1998**

ПРОБЛЕМЫ РЕГИОНАЛЬНОЙ ГЕОЛОГИИ И ТЕКТониКИ. Тезисы докладов. К 90-летию М.В.Муратова. М.: МПГА, 1998 - 48с.

В сообщениях на научных чтениях, посвященных 90-летию М.В.Муратова рассматриваются проблемы происхождения океанов, развития подвижных поясов и их соотношение с палеоокеанами, строения фундамента и этапности формирования структур чехла Восточно-Европейской платформы, геодинамики отдельных регионов Средиземноморского складчатого пояса, геологии Крыма, а также отдельные вопросы стратиграфии.

ОТВЕТСТВЕННЫЙ РЕДАКТОР: ПРОФЕССОР В. М. ЦЕЙСЛЕР.

Оригинал макета подготовлен на кафедре региональной геологии и палеонтологии МПГА доцентом В.Н.Комаровым и доцентом А.В. Туровым.

Лицензия № 020849 от 04.01.94г.

Подписано в печать 20.02.98. Формат бумаги 60х90 1/16.

Бумага тип. № 3. Печать офсетная. Печ. л. 3.0. Тираж 100.

Редакционно-издательский отдел МПГА.
Москва, ул. Миклухо-Маклая, 23.

БЕШАРЫКСКИЙ ВНУТРИФОРМАЦИОННЫЙ ПОКРОВ В СЕВЕРО-ЗАПАДНОМ КАРАТАУ (СРЕДИННЫЙ ТЯНЬ-ШАНЬ)

А.В.Беляков (РУДН)

Бешарыкский покров занимает площадь около 350 км². Его протяженность с юго-востока на северо-запад 50 км, ширина около 7 км. Он обнажен и вскрыт буровыми скважинами в крыльях и обоях центриклинальных замыканиях Акуюкской синклинали в Северо-Западном Каратау. В строении последней участвуют терригенно-карбонатные и карбонатные (доломитово-известняковые) отложения фаменского яруса верхнего девона, нижнего карбона и башкирского яруса среднего карбона. Покров установлен по удвоению слоев, отвечающих мейстеровскому и сульфидеровому горизонтам Центрального Казахстана, шушаковскому и шилбырскому горизонтам Центрального Каратау. Как и аналогичные внутриформационные покровы в Центральном Каратау (Хатынхамальский, Шукурбулакско-Акчечикский, Улькентайский), данный покров возник в среднекаменноугольную эпоху тектонической активизации на глубине 3-3,5 км на ранней стадии деформации верхнепалеозойских толщ, испытывавших тектоническое расслоение. Сместитель Бешарыкского покрова параллелен слоям его висячего и лежащего боков и в плане и разрезе повторяет очертания Акуюкской синклинали. Надвигание сопровождалось многокилометровыми межформационными надвигами ("горизонтальными сдвигами") вдоль границ механически разнородных толщ - на уровне корпешской свиты основания фаменского яруса и у подошвы верхней компетентной толщи, на уровне нижних слоев ахалпынской свиты. Одновременно имели место доломитизация, окварцевание, пиритизация, стратиформное свинцово-цинковое оруденение фаменских отложений (в автохтоне). Предполагается, что формирование Бешарыкского покрова связано с ранними сдвиговыми смещениями вдоль крутопадающих субглубинных разломов в молассоидной толькубашской свите среднего девона-франского яруса. Эти разломы и оперяющие их трещины служили проводниками низкотемпературных (70 - 195 °C) гидротермальных рудоносных растворов в АВПД в проницаемые зоны пластовых смещений, к геохимическим барьерам в сульфидеровом горизонте фаменского яруса. Исключается документаугольное гравитационное происхождение Бешарыкского покрова.

СТРАТИГРАФИЧЕСКОЕ РАСПРОСТРАНЕНИЕ ДАЛМАЗИЦЕРАСОВ В БЕРРИАССКИХ ОТЛОЖЕНИЯХ ГОРНОГО КРЫМА

Т.Н.Богданова (ВСЕГЕИ), В.В.Аркадьев (СПбГТИ)

Далмaziцeрасы играют важную роль при построении биостратиграфических схем берриасского яруса во всех регионах, где они встречаются - в Юго-Восточной Франции, на Северном Кавказе и в Крыму. Отложения с далмaziцeрасами в Крыму ранее выделялись в зону *D. crassicostatum*, отвечающую подзоне *D. dalmasi* берриаса стратотипа.

В 1983 г. В.В.Аркадьевым был составлен разрез берриасских отложений в логу Кабашнем (долина р.Бельбек, Юго-Западный Крым). Снизу вверх здесь обнажаются: 1. Конгломераты полиминитовые. Вскрытая мощность 1 м. 2. Пачка переслаивания рыхлых и более плотных известковистых зеленовато-серых песчаников. У основания пачки

найлены *Ptychophylloceras* cf. *ptychoicum* (Quenst.), *P.* cf. *inordinatum* (Toucas) В интервале 5,1 - 8,0 м от подошвы пачки найдены *Ptychophylloceras ptychoicum* (Quenst.), *Protetragonites tauricus* Kulj.-Vor., *Haploceras elimatum* (Oppel), *Dalmasiceras tauricum* sp. nov., *D. belbekense* sp. nov., *Fauriella simplicicostata* (Maz.). Мощность пачки 8,1 м. 3. Песчаники рыхлые зеленовато-серые. Мощность 1,5 м. 4. Песчаники известковистые плотные зеленовато-серые с остатками *Ptychophylloceras ptychoicum* (Quenst.). Мощность 0,7 м. 5. Песчаники рыхлые темно-зеленовато-серые, в нижней части представляющие собой ракушняк. Отсюда определены: *Lytoceras honnorati* d'Orb., *Malboliceras* ex gr. *ragalimoulum* (Maz.), *M.* ex gr. *malbosi* (Pict.), *Hymalayites* sp. Мощность 1,5 м. Выше залегают известняки песчанистые и онколитовые без остатков аммонитов.

В вышеприведенном разрезе только верхняя часть пачки 2 (интервал 5,1-8,0 м) содержит остатки даламзидерасов. Мы предлагаем эту часть разреза выделить в "слои с *Dalmasiceras tauricum*", назвав ее по наиболее многочисленному и распространенному в Горном Крыму виду. "Слои с *Dalmasiceras tauricum*" перекрываются отложениями, содержащими аммонитов рода *Malboliceras*. Найденные виды этого рода распространены в Юго-Восточной Франции в подзоне *M. ragalimoulum*. Это подтверждает соотношение слоев с даламзидерасами Крыма с подзоной *D. dalmasi*, расположенной в зональной схеме беррива стратотипа стратиграфически ниже.

ЭВОЛЮЦИЯ СТРОМАТОПОРАТ И РАЗВИТИЕ УРАЛЬСКОГО ПАЛЕОБАССЕЙНА

О.В.Боговавская (УГГА)

Строматопораты (с.) являются характерными представителями морского бентоса палеозоя и мезозоя. Не исключено, что с ними связаны современные гидрокораллы. Наиболее детально исследованы с палеозоя. Они появились впервые в среднеордовикских бассейнах Северо-Атлантического и Урало-Монгольского поясов, где их ценостеумы образуют каалитры и биостромы в зонах прибрежного мелководья. Последние палеозойские каалитры и биостромы установлены в конце фауны в бассейнах Западной Европы, Русской платформы, Урало-Монгольского пояса. В силуре и девоне с. распространены планктарно, участвуют в образовании органогенных построек на различных стратиграфических уровнях. Этажность в развитии с. устанавливается по доминирующим морфологическим элементам ценостеума и по степени развития астроризальных образований. Выделяются ордовикский, силурийский и девонский этапы, между которыми намечается определенная преемственность морфологических элементов. Среди доминирующих элементов предыдущего этапа появляются элементы, становящиеся доминирующими на последующем этапе. Так, в комплексе с., обладающих цистозными элементами (ордовик) появляются роды с инфлекссионными элементами, которые доминируют в силуре, и т.д.

Отложения Уральского палеобассейна изобилуют перерывами морского осадконакопления; особенно многочисленны девонские перерывы, с которыми связаны известные месторождения бокситов. Перерывы приводят к исчезновению с., как и других групп морского бентоса. Их развитие возобновляется при последующих трансгрессиях. Палеогеографические перемены не изменяли существенным образом состав с. По-видимому, это связано с тем, что с. могли развиваться как в бентосной (полипондной), так и в планктонной (медузондной) формах, и при сокращении