

B. V. Аркадьев

НОВАЯ БИОСТРАТИГРАФИЧЕСКАЯ СХЕМА ТИТОНА – БЕРРИАСА ВОСТОЧНОГО КРЫМА

Проблема нижней границы берриасского яруса в Тетиической области обсуждалась многими исследователями, однако она еще далека от своего разрешения. Согласно решениям Лион–Невшательского симпозиума 1973 г., нижняя граница берриаса была проведена в основании аммонитовой зоны *Berriasella jacobi* – *Pseudosubplanites grandis* [1]. В дальнейшем она была переименована сначала в зону *euxinus* [2], а позже в зону *jacobi* [3].

Одним из районов, где широко развиты пограничные отложения юры и мела, охарактеризованные остатками аммонитов, является Восточный Крым. Здесь в окрестностях Феодосии на мысе Святого Ильи, в Двуякорной бухте и окрестностях поселков Коктебель и Южное обнажаются глинисто-карbonатные флишоидные отложения, выделенные в двуякорную свиту [4].

Разрез на мысе Святого Ильи в окрестностях Феодосии более 100 лет привлекает внимание исследователей [5–13]. До недавнего времени детально изучался комплекс аммонитов только из верхней части разреза двуякорной свиты, из пачки «феодосийских мергелей» мощностью 13 м, которая по комплексу характерных аммонитов *Pseudosubplanites*, *Berriasella*, *Delphinella* и др. относится к зоне *jacobi*. Т. Н. Богдановой, Е. Д. Калачевой и И. И. Сей [14] после ревизии и переописания коллекции аммонитов, собранных О. Ретовским [6], в феодосийском разрезе установлено присутствие вышележащей зоны берриаса – *Tirnovella occitanica*. Нижние части свиты, обнажающиеся в глубине Двуякорной бухты и окрестностях пос. Орджоникидзе, оставались практически неизученными.

В. В. Аркадьевым, Ю. Н. Савельевой и А. А. Федоровой в 2001–2003 гг. было проведено комплексное изучение разрезов пограничных отложений титона – берриаса в Восточном Крыму. В 2001 г. В. В. Аркадьевым и Ю. Н. Савельевой описан разрез на мысе Святого Ильи. Впервые берриасские аммониты найдены в 60 м ниже пачки «феодосийских мергелей», что позволило расширить объем и палеонтологическую характеристику зоны *jacobi* в Горном Крыму и разделить ее на две подзоны – *chomeracensis* (внизу) и *grandis* (вверху) [13, 15]. В 2002–2003 гг. В. В. Аркадьевым, Ю. Н. Савельевой и А. А. Федоровой изучались разрезы в глубине Двуякорной бухты у пос. Орджоникидзе, а также у пос. Южное. В результате были уточнены литологическая и палеонтологическая характеристики двуякорной свиты.

В свете современных мобилистских представлений Горный Крым в настоящее время рассматривается как чешуйчато-надвиговое складчатое образование [16, 17], а район исследований входит в состав Ортасыртского покрова [16]. В пределах Двуякорной бухты, в частности, выделяется Тетеобинская алюхтонная структура. Слагающие ее флишоидные глинисто-карbonатные породы титона – берриаса смяты в складки различных амплитуды и размера, осложнены разрывными дислокациями. Последние очень сложно фиксируются в глинистых толщах, что, возможно, послужило причиной для завышения мощности двуякорной свиты. При ее выделении [4] указана мощность 800 м, однако, по полученным нами данным, она не превышает 350 м. Преобладает северное – северо-восточное падение пород с углами падения в основном 20–30°. При таком залегании на южном крыле Тетеобинской структуры вскрываются самые низкие уровни двуякорной свиты, а на северном, в районе мыса Святого Ильи, – самые молодые.

Двуякорная свита изучена в четырех разрезах Восточного Крыма (рис. 1). В них найдены аммониты, что позволило уверенно определить ее возраст (определения аммонитов выполнены В. В. Аркадьевым, белемнитов – В. Б. Ершовой (СПбГУ), аптихов – Н. В. Мышкиной (ВСЕГЕИ), двустворчатых моллюсков – Т. Н. Богдановой (ВСЕГЕИ), брахиопод – С. В. Лобачевой (ВСЕГЕИ)).

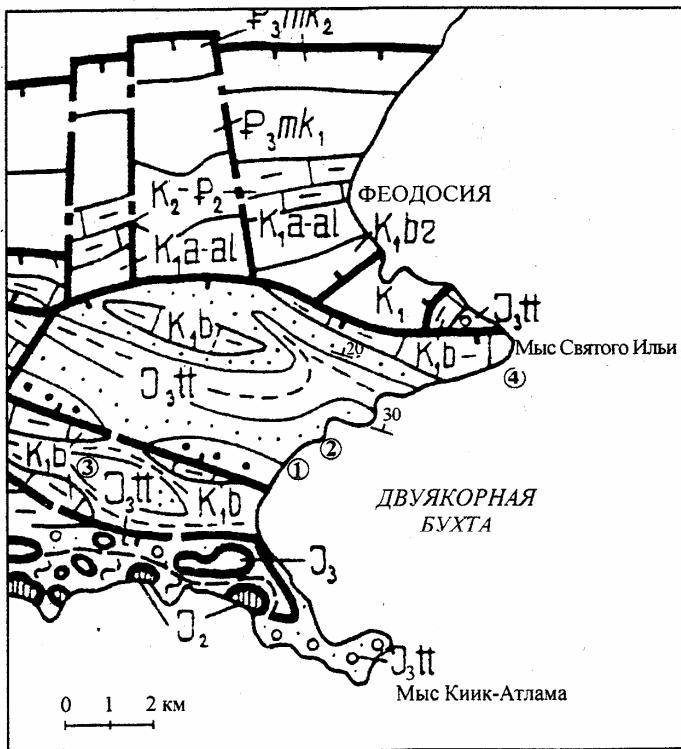


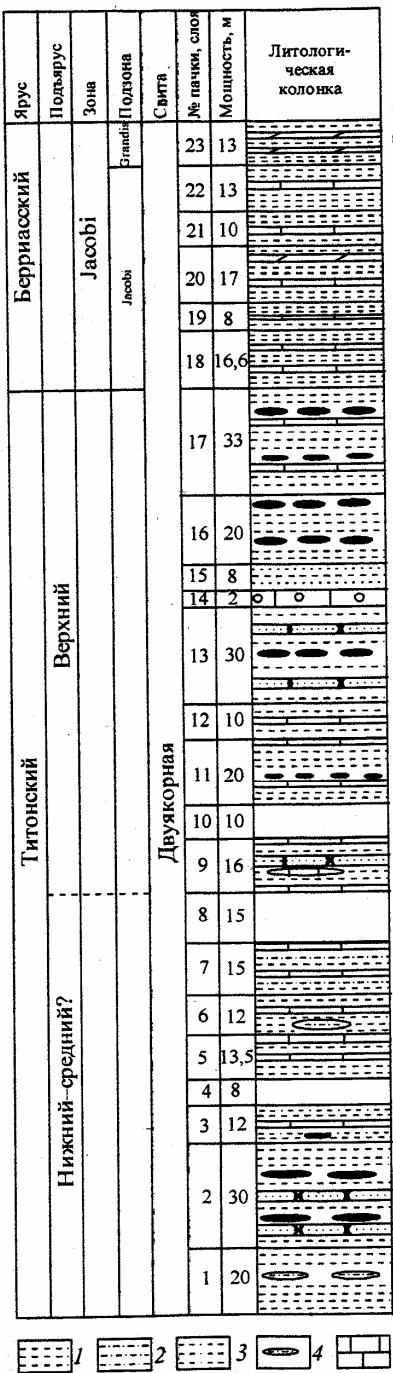
Рис. 1. Схема геологического строения района Феодосии [16] и расположение четырех изученных разрезов титона – берриаса.

Наиболее низкие горизонты разреза двуякорной свиты обнажаются примерно в 2 км к северу от пос. Орджоникидзе, в Двуякорной бухте, в береговом обрыве Черного моря (рис. 1, разрез 1; рис. 2). Здесь снизу вверх вскрываются:

1. Глины зеленовато-серые плотные, участками параллельнослоистые, с бурым ожелезнением на поверхностях напластования, с караваебородыми и лепешковидными стяжениями более плотных известковистых разностей. В 8 м от подошвы пачки найден аммонит *Kossmatia cf. exceptionalis* (Aguilera), в 10 м – аммонит *Aspidoceras* sp. На обоих уровнях вместе с аммонитами обнаружены многочисленные скопления двустворок *Bositra somliensis* (Cox). Мощность 20 м.

2. Глины зеленовато-серые с редкими маломощными (1–2 см) прослоями коричневато-серых мелко- и среднезернистых плотных известковистых песчаников и с линзами и прослоями (20–30 см) бурых с поверхности сидеритов. Мощность 30 м.

Далее следует перерыв в обнаженности. Более высокие уровни были изучены нами в глубине Двуякорной бухты, в районе высотной отметки 90,0 м (рис. 1, разрез 2). Здесь непосредственно от уреза воды снизу вверх вскрываются:



Pseudosubplanites grandis, P. ponticus,
P. lorioli, *P. combesi*, *Berriasella berthei*,
Delphinella subchaperi, *D. crimense*,
D. obtusenodosa, *D. tresanensis*,
D. ianus, *D. pectinata*

Haploceras cf. carachtheis,
Haploceras sp.

Berriasella chomeracensis,
Fauriella cf. floquinensis,
Ptychophylloceras cf.
semisulcatum, Haploceras sp.

Paraulacosphinctes transitorius

Oloriziceras schneidi

Ptychophylloceras sp.

Haploceras sp., Lytoceras sp.

Ptychophylloceras sp.,

Holcophylloceras sp.,
Haploceras sp., Lytoceras sp.

Aspidoceras sp.

Kossmatia cf. exceptionalis

Рис. 2. Сводный разрез титона – берриаса Восточного Крыма.

Таб. 2. Сводная таблица разрезов горизонтов на месторождении Красногорское

3. Пачка тонкого чередования зеленовато-серых тонкопараллельнослоистых оскольчатых глин (0,3–0,5 м) с бурыми сидеритовыми стяжениями и черным растительным дегритом, более плотных песчанистых разностей и розовато-серых мелкодетритовых известняков (0,1–0,15 м). В 1 м от подошвы найдены мелкие аммониты плохой сохранности *Ptychophylloceras* sp., *Nojcorphylloceras* sp., *Haploceras* sp., *Lytoceras* sp., аптихи *Punctaptynchus cinctus* Trauth, P. cf. *punctatus* (Voltz). Мощность 12 м.

4. Перерыв в обнаженности 8 м.

5. Пачка переслаивания темно-зеленовато-серых оскольчатых глин (0,3–1,0 м) и кремовых мелкодетритовых плотных известняков (0,05–0,1 м) с многочисленными ходами червей. Нижняя граница пластов известняков четкая, резкая, верхняя часто обожрана. В кровле пачки – пласт массивного известняка мощностью 0,5 м. Встречены аммониты плохой сохранности *Haploceras* sp., *Lytoceras* sp., аптихи *Punctaptynchus cinctus* Trauth. Мощность 13,5 м.

6. Пачка переслаивания темно-зеленовато-серых оскольчатых глин (0,5–1,0 м), более плотных линзовидных алевролитов (0,03–0,1 м) и розовато-серых мелкодетритовых плотных известняков (0,03–0,1 м). Отдельные прослои глин сильно ожелезненные, обожранные, бурого и желтого цветов. В средней части пачки найдены аммониты *Ptychophylloceras* sp. Мощность 12 м.

7. Пачка, в целом аналогичная предыдущей, но с довольно мощным (0,4 м) пластом кремового детритового известняка в кровле. Мощность 15 м.

8. Перерыв в обнаженности 15 м.

9. Пачка переслаивания зеленовато-серых оскольчатых и плотных тонкопараллельнослоистых глин (0,3–1,0 м), кремовых и бурых детритовых плотных известняков (0,1–0,5 м) и редких прослоев серых детритовых известковистых песчаников (0,1–0,15 м). Отдельные пластины известняков в виде линз до 0,5 м в длину. В 2 м от кровли пачки в плотных глинах найдены аммониты *Oloriceras schneidi* Tavera, *Ptychophylloceras* sp., аптихи *Punctaptynchus punctatus longa* Trauth. Мощность 16 м.

10. Перерыв в обнаженности 10 м.

11. Пачка неравномерного переслаивания зеленовато-серых мелкооскольчатых глин (0,3–1,0 м), кремовых детритовых известняков (0,03–0,4 м) и бурых сидеритовых прослоев. Мощность 20 м.

12. Пачка, в целом аналогичная предыдущей, но без сидеритовых прослоев и с пластами известняков большей мощности (0,3–0,4 м). Мощность 10 м.

В осыпи нижней части разреза обнаружен белемнит *Pseudoduvalia tithonica* (Oppel).

Дальнейшее наращивание разреза происходит примерно в 1 км к юго-востоку от пос. Южное, на южном борту Султановской синклинали (см. рис. 1, разрез 3). Здесь в серии небольших холмов снизу вверх вскрываются:

13. Глины темно-зеленые, участками темно-серые, параллельнослоистые, мелкозернистые, оскольчатые, с прослойями (0,05–0,15 м) светло-серых крупнозернистых известковистых песчаников и сидеритовыми стяжениями, образующими линзы мощностью до 20–30 см. В глинах у подошвы пачки найдены двустворки *Aulacomyella problematica* (Furlani), неопределимые остатки аммонитов очень плохой сохранности и растительный дегрит. Мощность 30 м.

14. Известняк конгломератовидный светло-серый массивный с мелкой плохо окатанной галькой песчаников и известняков. Мощность 2 м.

15. Глины темно-зеленовато-серые мелкозернистые оскольчатые, с тонкими (5–10 см) прослойями серых песчаников и линзами бурых с поверхности сидеритов. В кровле пачки – слой (0,5 м) светло-серого массивного мелкозернистого песчаника, переходящего в бурый сидерит. Кровля пластины неровная, бугристая. Мощность 8 м.

16. Глины зеленовато-серые оскольчатые с линзами и прослойками сидеритовых стяжений. В кровле пачки в сидеритовой линзе обнаружен аммонит *Paraulacosphinctes transitorius* (Oppel). Мощность 20 м.

17. Глины темно-серые мелкозернистые оскольчатые, с прослойками (3–5 см) розовато-серых очень плотных скрытокристаллических известняков и с линзами и прослойками (до 30 см) бурых сидеритов. Мощность 33 м.

Вышележащие отложения гораздо лучше обнажены и палеонтологически охарактеризованы в разрезе на мысе Святого Ильи (см. рис. 1, разрез 4), который изучен В. В. Аркадьевым и Ю. Н. Савельевой [13, 15]. Здесь в береговом обрыве Черного моря в 200 м к западу от маяка на мысе Святого Ильи непосредственно у уреза воды обнажается мощный (2,5 м) слой светло-коричневого очень плотного массивного органогенно-обломочного конгломератовидного известняка с угловатой и полуокатанной галькой известняков (до 2–3 см в диаметре) и других пород. Кровля слоя четкая, резкая, размытая. Кровельная часть слоя представляет собой конгломерат (10–15 см), в котором найдены табличка панциря морского ежа и очень плохой сохранности ядра аммонитов *Haploceras* sp.

Слои известняков такой мощности больше не встречены нами в разрезах 1–4, что вызывает затруднения при их сопоставлении. Возможно, этот слой относится еще к титону. На нем с размытым залегают:

18. Пачка переслаивания глин (по 1,5–2,0 м) и известняков (по 0,1–0,15 м). Глины преобладают, они зеленовато-серые, плотные и оскольчатые, часто рыхлые, с лимонитизированными окисленными конкрециями пирита, с тонкой параллельной слоистостью, иногда насыщенные уплощенной галькой тех же глин. Известняки светло-серые и светло-коричневые, плотные, дегритовые, с многочисленными ходами червей на плоскостях напластования. Известняки в нижней части пачки имеют линзообразный характер. У подошвы пачки в глинах найдены аптихи *Punctptychus aff. malbosi* (Pictet), *P. aff. imbricatus* (Meyer); в 4 м от подошвы – аммониты *Bertiasella chomeraensis* (Toucas), *B. sp.*, *Fauriella cf. floquinensis* Le Hég., *Ptychophylloceras cf. semisulcatum* (d'Orb.), *Haploceras sp.*, белемниты *Duvalia* sp., двустворки *Amusium sokolovi* Ret., брахиоподы *Tonasisrhynchia janini* Lobatsch. et Smirn., аптихи *Punctptychus punctatus rectecostatus* Cuzzi, *P. punctatus flactocostatus* Trauth, *P. imbricatus* (Meyer), *P. cf. monsalvensis* Trauth, *P. malbosi* (Pictet). Мощность 16,6 м.

19. Пачка светло-зеленовато-серых глин (преобладают) с тонкими (1–3 см) прослойями светло-коричневых плотных дегритовых известняков. В последних выявлены многочисленные следы ползания червей. Мощность 8 м.

20. Пачка переслаивания зеленовато-серых оскольчатых глин (преобладают, по 2–3 м) и светло-коричневых, плотных дегритовых известняков (по 0,3–0,5 м, в основном в средней части пачки). Вблизи кровли присутствуют прослои (0,1–0,2 м) темно-серых и темно-зеленых параллельнослоистых мергелей, в которых встречены аммониты *Haploceras cf. carachtheis* (Zeus.), *Haploceras sp.*, аптихи *Punctptychus cf. punctatus* (Voltz), *P. cf. malbosi* (Pictet), *P. cf. imbricatus* (Meyer). Мощность 17 м.

21. Пачка зеленовато-серых оскольчатых глин (преобладают) с редкими прослойями (0,1–0,15 м) кремовых дегритовых известняков. В средней части пачки выделяется мощный (0,8 м) прослой известняка с многочисленной окатанной галькой известняков на плоскостях напластования. Мощность 10 м.

22. Пачка голубовато-серых пластинчатых глин (преобладают) с прослойями (по 0,5–0,6 м) темно-коричневых, массивных дегритовых известняков. Мощность 13 м.

23. Пачка переслаивания желтовато-серых оскольчатых глин (1,0–1,5 м) и желтовато-серых плитчатых мергелей (0,5–0,8 м). В пачке насчитывается шесть прослоев мергелей. В нижней части пачки мергели песчанистые, тонкоплитчатые, в верхней – известковистые, более грубоплитчатые. В мергелях по всей пачке встречаются многочисленные ходы червей разнообразной формы, аммониты, аптихи, редкие брахиоподы. В первом снизу прослоее мергелей найдены аммониты *Ptychophylloceras sp.*, в третьем – аммониты *Delphinella sp.*, *Biasaloceras liebigi* (Opp.), в четвертом – аммониты *Delphinella crimense* (Burck.), *Retowskiceras sp.*, *Pseudosubplanites sp.*, *Holcophylloceras tauricum* (Ret.), *Protetragonites tauricus* (Kulj.-Vor.), *Ptychophylloceras sp.*, в пятом – аммониты *Pseudosubplanites ponticus* (Ret.), *P. lorioli* (Zitt.), *P. combesi* Le Hég., *Haploceras carachtheis* (Zeus.), *Ptychophylloceras semisulcatum* (d'Orb.), *Protetragonites tauricus* (Kulj.-Vor.), *Biasaloceras sp.*, брахиоподы *Tonasisrhynchia janini* Lobatsch. et Smirn., в шестом – аммониты *Pseudosubplanites grandis* (Maz.), *P. lorioli* (Zitt.), *Delphinella cf. crimense* (Burck.), *Ptychophylloceras semisulcatum* (d'Orb.), аптихи *Punctptychus imbricatus* (Meyer). Кроме того, в осыпи пачки обнаружены аммониты *Delphinella sp.*, *D. subchaperi* (Ret.), *D. obtusenodosa* (Ret.), *D. tresanensis* Le Hégarat, *D. janus* (Ret.), *D. pectinata* Ark. et Bogd. sp. nov., *Bertiasella berthei* (Toucas), *Retowskiceras sp.*, *Tirmovella sp.*, *Biasaloceras sp.*, *Spiticeras sp.*, аптихи *Punctptychus cinctus* Trauth. Мощность 13 м.

Общая мощность двуякорной свиты по четырем изученным разрезам – 350 м. Очевидно, что она не полная, так как определена не в единой последовательности. По литологическим признакам свита может быть разделена на две части. Для нижней (разрезы 1–3) характерны преимущественно глинистый состав, прослои песчаников и большое количество сидеритовых стяжений. Для верхней (разрез 4) свойственно тонкое флишоидное переслаивание глин и известняков, а в самой верхней части – присутствие пачки «феодосийских мергелей» (пачка 23 разреза 4). Пачка «феодосийских мергелей» с типичным комплексом аммонитов прослеживается от мыса Святого Ильи вдоль берега Двуякорной бухты на протяжении около 2 км, далее она уходит к северу и не обнажается. Однако эта же пачка, сохраняющая свои литологические и фаунистические особенности, вновь обнажается в разрезах берриаса в западной части района в окрестностях поселков Южное и Наниково, что позволяет рассматривать ее как маркирующую.

Анализ распространения фауны

Аммониты

В самых нижних слоях двуякорной свиты (разрез 1) был найден аммонит, отнесенный к роду *Kossmatia*, широко распространенному в титоне Средиземноморской области. *Kossmatia exceptionalis* описана Вермой и Вестерманном [18] из слоев с *Durangites* и *Corongoceras* верхнего титона Мексики. Единственный обнаруженный нами экземпляр этого вида представляет собой обломок фрагмакона, что не позволяет его точно диагностировать. В тех же слоях найден *Aspidoceras sp.* Стратиграфическое распространение этого рода – в основном

верхний оксфорд – титон, причем наиболее многочислен он в киммеридже – нижнем титоне. Однако А. Чека [19, 20] описал два вида этого рода (*A. rogoznicense*, *A. taverai*) из нижней части зоны *jacobi* Испании.

В верхней части разреза 2 Двуякорной бухты найден *Oloriziceras schneidi* Tavera, описанный Ж. Таверой из зоны *Simplisphinctes* верхнего титона Испании [21].

В разрезе 3 у пос. Южное нами впервые обнаружен и определен *Paraulacosphinctes transitorius* (Oppel) – вид, в испанских разрезах рассматривавшийся в качестве зонального вида-индекса верхнего титона [22], а позднее – вида-индекса верхней подзоны зоны *microcanthum* [23].

Таким образом, впервые в феодосийском разрезе по комплексу аммонитов нами установлен титонский ярус. Так как аммониты определены не в единой последовательности, а в нескольких разрозненных разрезах, можно выделить лишь слои с фауной (снизу вверх, рис. 3) – слои с *Aspidoceras sp.*, слои с *Oloriziceras schneidi*, слои с *Paraulacosphinctes transitorius*. Слои с *P. transitorius* могут быть сопоставлены с подзоной *transitorius*, а слои с *O. schneidi* – с подзоной *simplisphinctes* зоны *microcanthum* верхнего титона Испании [23]. Слои с *Aspidoceras sp.* можно соотнести с зоной *ponti/burckhardticas* среднего титона. Присутствие отложений, соответствующих верхнетитонской зоне *Durangites* Испании, в разрезах Восточного Крыма пока не зафиксировано.

Верхняя часть Двуякорной свиты (разрез 4) содержит комплекс берриасских аммонитов *Pseudosubplanites*, *Delphinella*, *Berriasella*, *Retowskiceras* и др., определяющих зону *jacobi*, помещаемую в основание берриаса [24, 25]. Разделение зоны на две подзоны – *chomeracensis* (внизу) и *grandis* (вверху) [13, 15] – не оправдывает себя. При изучении В. В. Аркадьевым, А. А. Федоровой и Ю. Н. Савельевой в 2003 г. разреза зоны *jacobi* в бассейне р. Тонас *Berriasella jacobi* Maz. была найдена в нижней части разреза, а *Pseudosubplanites grandis* (Maz.) – в верхней. Поэтому логичнее разделить зону *jacobi* на подзоны *jacobi* (внизу) и *grandis* (вверху), что позволит надежнее сопоставлять ее с разрезами Западной Европы.

Белемниты

В осыпи разреза 2 найден белемнит *Pseudoduvalia tithonica* (Oppel). В Западной Европе он известен из титона Штрамберга и Альп [26, 27]. Позже он был описан из феодосийского разреза Крыма [6], но без точной привязки к слою. Г. Я. Крымгольц, охарактеризовавший этот вид по находке из Старого Крыма [28], называет его типичным для титона Штрамберга, Альп, Крыма.

Двустворки

В разрезе 1 вместе с титонскими аммонитами обнаружены двустворки *Bositra somaliensis* (Cox), а в разрезе 3 в пачке 13 – двустворки *Aulacomiella problematica* (Furlani). Оба вида описаны Л. Ф. Романовым [29] из конгломератов свиты Днестровско-Прутского междуречья. Свита по находкам редких аммоноидей отнесена к верхнему киммериджу и, возможно, нижнему титону. За пределами Днестровско-Прутского междуречья *Bositra somaliensis* известна из киммериджа Сомали, а *Aulacomiella problematica* – из киммериджа Сомали, Турции, Мексики, киммериджа – титона Югославии, киммериджа (титона?) Крыма.

В подзоне *jacobi* (в пачке 18 разреза 4) найдена двустворка *Amusium sokolovi* Ret., описанная О. Ретовским [6] из феодосийского разреза. Вид известен только из берриаса.

Брахиоподы

Представители этой группы фауны редко встречаются в разрезе Двуякорной свиты, только в ее берриасской части. Единственный вид *Tonasirhynchia janini* Lobatsch. et Smirn. найден нами в подзоне *grandis* (в пачке «феодосийских мергелей») и в 60 м ниже в подзоне *jacobi* (в пачке 18 разреза 4). Ранее он был описан из зоны *ponticus-grandis* (= подзоны *grandis*) берриаса Крыма [30]. Нахождение его в нижележащей подзоне *jacobi* отмечается впервые.

Предлагаемая схема			Испания [22, 23]		
	Система	Меловая		Система	Зона
Юрская	Ярус	Берриасский	Польярс	Ярус	Andrussowi
Титонский	Верхний				Jacobi
Средний		Jacobi			Durangites
		Grandis			Transitorius
		Jacobi			Simplisphinctes
		?			Ponti/Burckhardticeras
		Слои с <i>Paraulacosphinctes transitorius</i>	Юрская		
		Слои с <i>Oloriziceras schneidi</i>	Титонский		
		Слои с <i>Aspidoceras sp.</i>	Средний		

Рис. 3. Схема зонального расчленения титона – берриаса Восточного Крыма и ее корреляция с Испанией.

С учетом всего комплекса фауны (прежде всего аммонитов, а также белемнитов, двусторок, брахиопод) возраст двуякорной свиты определяется нами как титон – берриас. Аммониты позволяют уверенно говорить о присутствии верхнего подъяруса титона, а в комплексе с другой фауной – возможно, нижнего и среднего подъярусов. Граница юры и мела, к сожалению, не зафиксирована в непрерывном разрезе. Она проходит внутри однородной глинисто-карбонатной толщи, отдельные разрезы которой имеют титонский либо берриасский возраст. Такой вывод о возрасте двуякорной свиты предполагался и ранее [4], однако лишь сейчас он обоснован находками аммонитов.

Работа выполнена при финансовой поддержке Министерства образования РФ (грант № Е02-9.0-111).

Summary

Arkadiyev V. V. A new biostratigraphical chart of the Tithonian-Berriasiyan in the Eastern Crimea.

A combined section of the Tithonian-Berriasiyan deposits of the Eastern Crimea is described. The following Tithonian biostratigraphic units are identified (upwards): layers with *Aspidoceras* sp., those with *Oloriziceras schneidi*, those with *Paraulacosphinctes transitorius*. A *jacobi* zone is distinguished in the Berriasiyan which is subdivided into two subzones – *jacobi* and *grandis* (from bottom upwards).

Литература

1. *Colloque sur la limite Jurassique-Crétacé*. Lyon, Neuchatel, septembre 1973 // Mém. Bur. rech. géol. et Minières. 1975. N 86. 2. *Allemann F., Grun W., Wiedmann J.* The Berriasiyan of Caravaca (Prov. of Murcia) in the subbetic zone of Spain and its importance for defining this stage and the Jurassic-Cretaceous boundary // Colloque sur la limite Jurassique-Crétacé. Lyon, Neuchatel, septembre 1973 // Ibid. 3. *Hoedemaeker P. J., Bulot L.* Preliminary ammonite zonation for the lower cretaceous of the mediterranean region // Géol. Alpine. 1990. T. 66. 4. *Пермяков В. В., Борисенко Л. С., Ванина М. В.* и др. Юрская система // Геология шельфа УССР. Стратиграфия (шельф и побережье Черного моря) / Под ред. Е. Ф. Шилюкова. Киев, 1984. 5. *Соколов В. Д.* Материалы для геологии Крыма. Крымский титон // Изв. Моск. о-ва любителей естествознания, антропологии и этнографии. 1886. Т. XIV. 6. *Retowski O.* Die tithonischen Ab-lagerungen von Theodosia // Bull. Soc. Natur. de Moscow. 1893. N. ser. Bd 7. N 2–3. 7. *Kilian W.* Letaea geognostica. Das Mesozoicum. Kreide. Stuttgart, 1907–1913. Bd 3. 8. *Сазонова И. Г., Сазонов Н. Т.* Сравнительная стратиграфия и фауна пограничных слоев юры и мела Восточной Европы // Геология и нефтегазоносность Прикаспийской владины: Труды Всесоюз. науч.-исслед. геол.-развед. ин-та. 1974. Вып. 152. 9. *Druschits V. V.* The Berriasiyan of the Crimea and its stratigraphical relations // Colloque sur la limite Jurassique-Crétacé. Lyon, Neuchatel, septembre 1973 // Mém. Bur. rech. géol. et Minières. 1975. N 86. 10. *Богданова Т. Н., Лобачева С. В., Прозоровский В. А., Фаворская Т. А.* О расчленении берриасского яруса Горного Крыма // Вестн. Ленингр. ун-та. 1981. № 6. 11. *Богданова Т. Н., Лобачева С. В., Прозоровский В. А., Фаворская Т. А.* Берриас Восточного Крыма и граница юры и мела // Пограничные ярусы юрской и меловой систем / Под ред. В. В. Меннера. М., 1984. 12. *Глушков А. Ю.* О первой находке вида-индекса нижней зоны берриасского яруса в Крыму // Вестн. С.-Петерб. ун-та. Сер. 7: Геология, география. 1997. Вып. 1 (№ 7). 13. *Аркадьев В. В.* Зона *Berttiella jacobi*-*Pseudosubplanites grandis* берриаса Горного Крыма // Бюл. Моск. о-ва испытателей природы. Отд. геол. 2003. Т. 78, вып. 16. 14. *Богданова Т. Н., Калачева Е. Д., Сей И. И.* О присутствии зоны *Tirinnovella occitanica* (нижний мел, берриас) в Феодосийском разрезе Восточного Крыма // Регион. геология и металлогения. 1999. № 9. 15. *Аркадьев В. В., Савельева Ю. Н.* Зона *jacobi* – *grandis* берриаса Горного Крыма // Проблемы биохронологии в палеонтологии и геологии: Тез. докл. XLVIII сессии Палеонтол. о-ва. СПб., 2002. 16. *Казанцев Ю. В., Казанцева Т. Т., Аржавитина М. Ю.* и др. Структурная геология Крыма. Уфа, 1989. 17. *Юдин В. В.* Геология Крыма на основе геодинамики. Сыктывкар, 2000. 18. *Verma H. M., Westermann G. E. G.* The Tithonian (Jurassic) ammonite fauna and stratigraphy of Sierra Catorce, San Luis Potosi, Mexico // Bull. Amer. paleontol. 1973. Vol. 63, N 277. 19. *Checa A.* Los aspidoceratiformes en Europa (Ammonitina, family Aspidoceridae: subfamilies Aspidoceratinae y Physodoceratinae): Tesis Doctoral. Granada, 1985. 20. *Checa A., Oloriz F., Tavera J.* Last records of "Aspidoceras" in the Mediterranean // Acta Geol. Hungarica. 1986. Vol. 29, N 1–2. 21. *Tavera J. M.* Los ammonites del titonico superior-berriasiense de la zona Subbetica (Cordilleras Béticas): Tesis Doctoral. Granada, 1985. 22. *Tavera J. M., Oloriz F., Company M., Checa A.* Mediterranean ammonites and the Jurassic – Cretaceous boundary in Southern Spain (Subbetic Zone) // Acta Geol. Hungarica. 1986. Vol. 29, N 1–2. 23. *Geyssant J.* Tithonien // Biostratigraphie du Jurassique Ouest-Européen et Méditerranéen // Bull. Centre Rech. Elf Explor. Prod. 1997. Mém. 17. 24. *Hoedemaeker P. J., Rawson P. F.* Report on the 5th International Workshop of the Lower Cretaceous Cephalopod Team (Vienna, 5 September 2000) // Cretaceous Research. 2000. Vol. 21. 25. *Hoedemaeker P. J., Reboulet S., Aguirre-Urreta M. B.* et al. Report on the 1st International Workshop of the IUGS Lower Cretaceous Ammonite Working Group, the "Kilian Group" (Lyon, 11 July 2002) // Cretaceous Research. 2003. Vol. 24. 26. *Oppel A.* Die tithonische Etage //

Zeitschr. Deutschen Geol. Gesellschaft. 1865. Bd XVII. 27. Zittel K. A. Die Cephalopoden der Stramberger Schichten // Palaeont. Mitt. aus dem Museum der Koeniglich-Bayer. Staates. Stuttgart, 1868. Bd 2, Abt. 1. 28. Крымгольц Г. Я. Юрские белемниты Крыма и Кавказа // Труды Главн. геол.-развед. управления. Вып. 76. М.; Л., 1932. 29. Романов Л. Ф. Мезозойские пестроцветы Днестровско-Прутского междуречья. Кишинев, 1976. 30. Лобачева С. В., Смирнова Т. Н. Новый род брахиопод семейства Ochotorhynchidae из нижненемеловых отложений Крыма // Палеонтол. журн. 1994. № 3.

Статья поступила в редакцию 14 апреля 2004 г.