

**СТРАТИГРАФИЯ  
И  
ПАЛЕОГЕОГРАФИЯ ОСАДОЧНЫХ ТОЛЩ  
НЕФТЕГАЗОНОСНЫХ БАССЕЙНОВ СССР**

**Ленинград 1991**

27. Rollier L. Fossiles nouveaux ou peu connus des Terrains secondaires //Mem.Soc. Pal. Suisse. 1914. Vol.40, N 1. P.321-443.

28. Treatise on Invertebrate Paleontology. Part N Vol. 1 (of 3). Mollusca 6. Bivalvia. 1969. P. N 320.

УДК 551.763.II:564.53

Сахаров А.С.

**СТРАТИГРАФИЯ И АММОНИТЫ БЕРРИАСА  
РАЗВЕДОЧНОГО РАЙОНА ЗАМАНКУЛ**

Берриасские отложения на Северо-Восточном Кавказе изучены достаточно хорошо, хотя руководящие палеонтологические остатки приводятся главным образом из естественных разрезов, то есть из района Скалистого хребта, где берриас обнажается в очень узких залесенных ущельях как в Чечено-Ингушетии, так и в Северной Осетии и Кабардино-Балкарии. Примером служат Баксанское, Ассинское ущелья и др. Только по р.Урух разрез полностью обнажен и легко доступен и наряду с разрезом по ручью Маг-Секябир (левый приток р.Ассы), без всякого сомнения, является опорным на Северо-Восточном Кавказе. Однако следует подчеркнуть, что при бурении многочисленных поисковых и разведочных скважин, как правило, в очень редко поднимаемом керне руководящие виды аммонитов не встречаются. Изредка в керне обнаруживаются плохой сохранности двустворчатые моллюски и часто фораминиферы, тинтиниды и остатки спор и пыльцы. Поэтому находка многочисленных аммонитов в керне, поднятом из интервала 5009-5011 м в скв.89 разведочного района Заманкул, представляет явление довольно редкое. Обнаруженные более десяти остатков аммонитов рода *Riasanites* позволили убедительно обосновать возраст пород, заключающих эти головоногие.

Разрез берриаса в разведочном районе Заманкул по диаграммам как стандартного каротажа, так и ГК, НГК и индукционного каротажа четко расчленяется на три литологических пачки (рис. I).

На всей территории Чечено-Ингушетии в полных разрезах нижняя пачка представлена в основании на границе с титоном слоем сильно-карбонатных алевролитов темно-серого цвета, которые переходят вверх по наслению в черные сильноизвестковые глины и глинистые известняки или мергели и являются единой литофацальной толщей. Этот литологический элемент был в 1974 г. выделен в самостоятельную свиту, получившую название амкинская [I]. Аммонитами свита

СКВ. № 89 ЗАМАНКУЛ

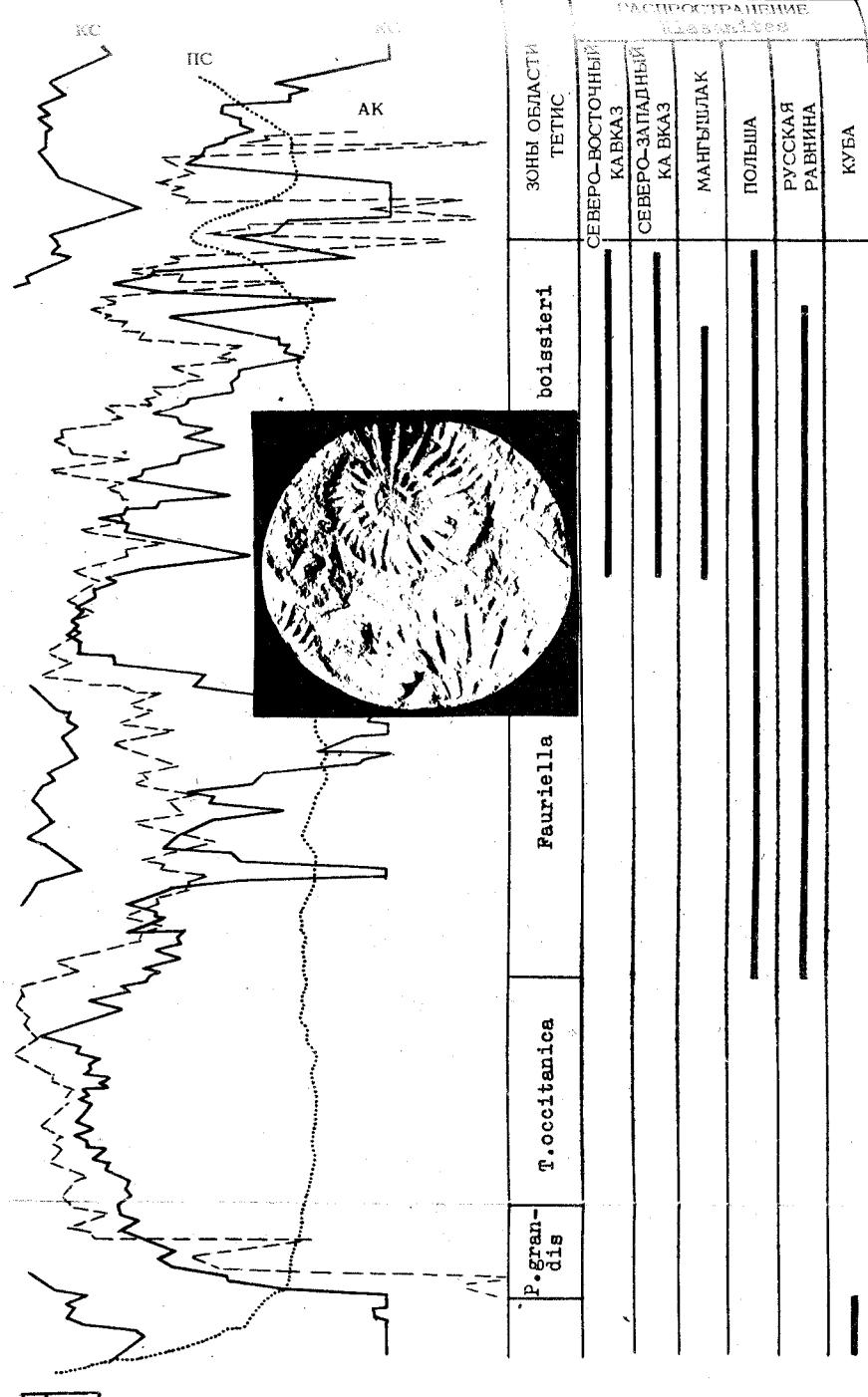
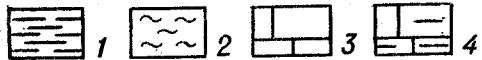
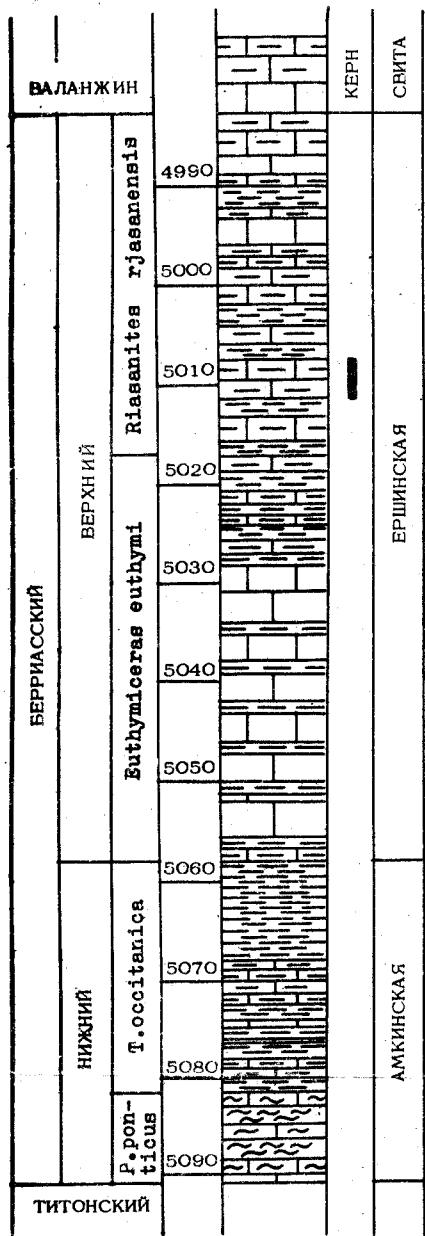


Рис.1. Распространение рода *Riasanites*.

1—глины сильно известковые и мергели; 2—алевролиты; 3—известняки; 4—глинистые известняки.

Таблица I

Мощности берриасских отложений  
площади Земанкул

хорошо охарактеризована только в естественных разрезах, где удалось выделить и фаунистически обосновать зону *Pseudosubplanites ponticus* и зону *Tirnovella occitanica* нижнего берриаса. Общей стратиграфической шкалы. Благодаря повышенному содержанию глинистого материала зона *Tirnovella occitanica* характерно и ярко выражается на каротажных диаграммах. Везде, где присутствуют отложения амкинской свиты, кривая КС против нее имеет наименьшее сопротивление. В нижней половине свиты, сложенной алевролитами и алевритистыми известняками, наблюдается повышение сопротивления КС. На Земанкульской структуре мощности амкинской свиты не превышают 46 м (табл. I).

Средняя и верхняя части разреза образуют юрскую свиту [I], соответствующую верхнему берриасу. Свита характеризуется повышенной карбонатностью и значительно меньшим, чем амкинская свита, содержанием терригенного (пелитового и алевритового) материала.

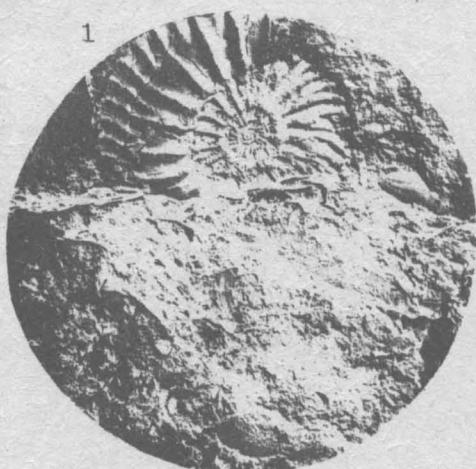
Средняя пачка выражается на каротажных диаграммах стандартного каротажа повышенными значениями КС и ПС. Объясняется это тем, что сложена она плотными толсто- и среднеслоистыми, часто шламовыми и органогенно-обломочными известняками с тонкими прослойками глин и отдельными прослойками глинистых известняков. Мощность пачки достигает 30 м. В естественных разрезах пачка содержит многочисленные аммониты, характерные для зоны *Euthymiceras euthymii*. Толстослоистые известняки сменяются пачкой переслаивающихся среднеслоистых сильно глинистых известняков и глин, охарактеризованных фаунистическими остатками только в естественных разрезах: многочисленными аммонитами, двустворчатыми моллюсками, брахиоподами, одиночными кораллами, фораминиферами и тинтиннидами, присущими также зоне *Euthymiceras euthymii* верхнего берриаса. Мощность ее достигает в отдельных скважинах 15 м.

Остальная часть разреза представлена пластами среднеслоистых темно-серых глинистых известняков и сильно известковых глин, ритмично чередующихся друг с другом, иногда группирующихся в маломощные пачки (рис. I). В кровле берриасского яруса на всей территории Терско-Сунженской нефтеносной области устойчиво прослеживается слой сильно глинистых известняков. Перекрывающие их массивные известняки валанжина в естественных обнажениях за счет большей прочности образуют естественные карнизы. Верхняя часть разреза берриаса на Северо-Восточном Кавказе содержит в большом количестве различные группы ископаемых организмов, в том числе и аммониты, позволяющие уверенно обосновывать возраст отложений. Из этой части разреза в скв. 89 района Земанкул (инт. 5009-50II м) из керна были извлечены

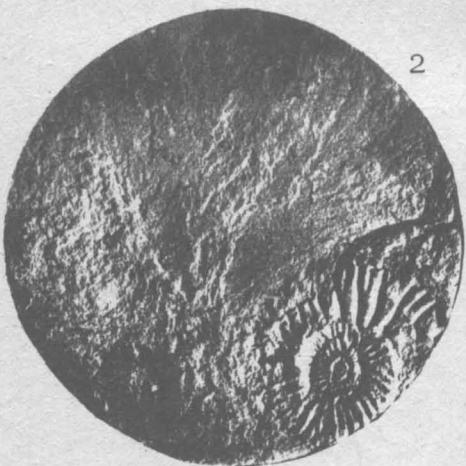
Номер сква-жины	С в и т а		Суммарная мощность
	Амкинская	Юрская	
46	<u>3852-3888<sup>x)</sup></u>	<u>3775-3852</u>	<u>3775-3888</u>
	36	77	II3
47	<u>4584-4618</u>	<u>4500-4584</u>	<u>4500-4618</u>
	34	84	II8
54	<u>3906-3937</u>	<u>3840-3906</u>	<u>3840-3937</u>
	31	66	97
58	<u>3952-3992</u>	<u>3880-3952</u>	<u>3880-3992</u>
	40	72	II2
60	<u>3899-3931</u>	<u>3823-3899</u>	<u>3823-3931</u>
	32	76	108
61	<u>3905-3935</u>	<u>3826-3905</u>	<u>3826-3935</u>
	35	79	II4
76	<u>3877-3913</u>	<u>3792-3877</u>	<u>3792-3913</u>
	36	85	II1
77	<u>3004-3936</u>	<u>3829-3004</u>	<u>3829-3936</u>
	32	75	107
82	<u>4213-4245</u>	<u>4136-4213</u>	<u>4136-4245</u>
	32	77	109
84	<u>5010-5056</u>	<u>4942-5010</u>	<u>4942-5056</u>
	46	68	II4
89	<u>5058-5091</u>	<u>4984-5058</u>	<u>4984-5091</u>
	33	75	107

x) глубина залегания  
мощность

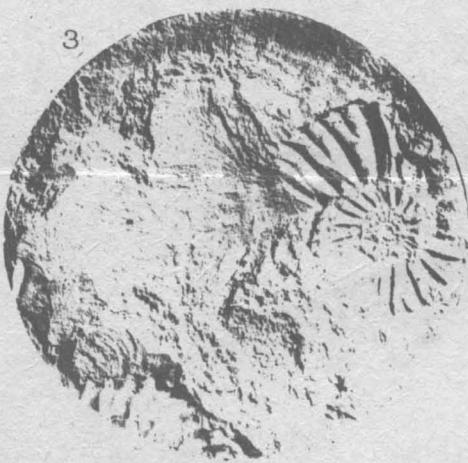
1



2



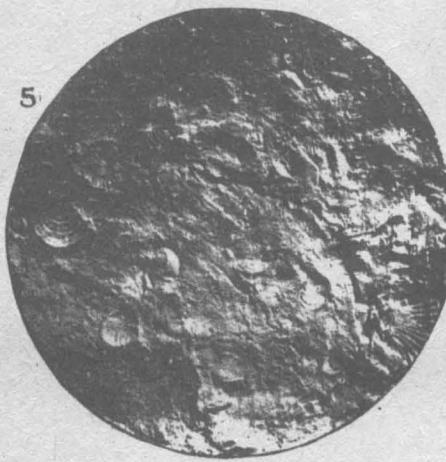
3



4



5



6

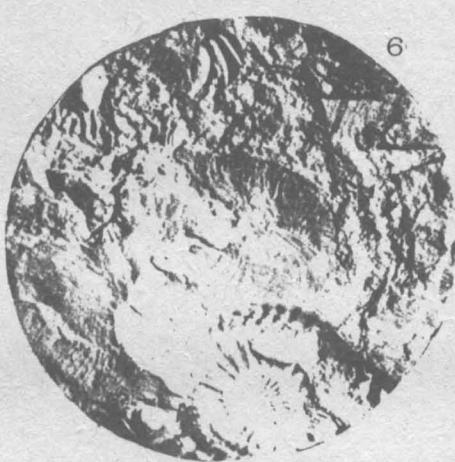


Таблица I

Фиг.1-4. *Riasanites rjasanensis* (Nik.). Скв.89, район Заманкул, интервал 5009–50II м, верхний берриас, зона *Riasanites rjasanensis*.

Фиг.5. *Astarte* sp. Скв.89, район Заманкул, интервал 5009–50II м, верхний берриас, зона *Riasanites rjasanensis*.

Фиг.6. *Riasanites cf.rjasanensis* (Nik.). Скв.89, район Заманкул, интервал 5009–50II м, верхний берриас, зона *Riasanites rjasanensis*.

удовлетворительной сохранности аммониты виды *Riasanites rjasanensis* (Nik.) (табл.I, фиг.1, 2, 3, 4, 6). Несмотря на то что ископаемые сплющены, они без сомнения принадлежат к указанному таксону. В этом же интервале в отдельных прослоях встречаются остатки двустворчатых рода *Astarte* sp. (табл.I, фиг.5).

В различных геологических регионах Европы аммониты рода *Riasanites* характеризуют отложения зоны *Riasanites rjasanensis*. Отдельные представители указанного рода встречаются совместно с видом *Fauriella boissieri* (Pict.) в зоне *Fauriella boissieri* [2,4], тем самым подчёркивая, что эти две зоны эквивалентны друг другу. Интересно отметить, что в Южной Америке [3] аммониты рода *Riasanites* характеризуют верхний титон.

Аммониты, обнаруженные в берриасе в скв.89, типичны для зоны *Riasanites rjasanensis* (верхняя половина ершинской свиты местной стратиграфической схемы). Указанные аммониты обычны как в глинистых, так и известняково-глинистых литофациях берриаса Северо-Восточного Кавказа. Отложения ершинской свиты аналогичного литологического облика распространены по всему Северо-Восточному Кавказу. Хорошая охарактеризованность аммонитами рода *Riasanites* позволяет уверенно сопоставлять эти отложения Северного Кавказа с одновозрастными отложениями Русской равнины и Западной Европы.

Литература

1. Сахаров А.С., Саламатин А.Е.Стратоны берриаса Северо-Восточного Кавказа //Тр.СевКавНИИнефть. 1974. Вып.ХХ. С.3-II.
2. Сахаров А.С. Стратиграфическая характеристика берриасских отложений Северного Кавказа //Верхняя юра и граница ее с меловой системой. Новосибирск: Наука. 1979. С.181-186.
3. Худолей К.М. Титонские морские зоогеографические провинции Тихого океана //ДАН СССР. 1970. Т.194. № 3. С.667-669.
4. Marek S. Infrawalanzyn Kujaw //Biul. Inst. geol. 1967. Т.II. N 200. Р. 133-236.