

¹Институт нефтегазовой геологии и геофизики им. А.А. Трофимука СО РАН, Новосибирск

²Нанкинский институт геологии и палеонтологии КАН, Нанкин

³Новосибирский государственный университет

КОМПЛЕКСЫ ДВУСТВОРОК ИЗ РЯЗАНСКОГО И ВАЛАНЖИНСКОГО ЯРУСОВ НИЖНЕГО ТЕЧЕНИЯ Р. ЛЕНА

О.С. Урман¹, И.Н. Косенко^{1,2}, Б.Н. Шурыгин^{1,3}

Магадан, 2020

УДК 551.762:551

ВОЛЖСКИЙ ЯРУС НА СЕВЕРЕ ПРИВЕРХОЯНСКОГО ПРОГИБА (ВНУТРЕННЯЯ ЗОНА)

Р. А. Биджиев

Содержание. В статье приведены новые данные по стратиграфии волжского яруса Приверхоянского прогиба. Намечены три типа разреза, соответствующие трем фаціальным областям, в которых по головоногим моллюскам и двустворчатым ярусам подъярусы (нижний, средний и верхний) и некоторые зоны волжского яруса с Русской платформой и Восточным Уралом. Собранные ранее материалы из верхней зоны прогиба в совокупности с рассмотренными здесь позволили сделать некоторые палеогеографические и тектонические выводы для конца юрского периода на севере Приверхоянского прогиба.

В настоящее время в результате геологической съемки получено много нового материала по стратиграфии волжского яруса. Собранные данные существенно дополняют ранее известные [2, 3] и по-новому раскрывают некоторые особенности геологического развития севера Приверхоянского прогиба и Верхоянья в конце юрского периода.

Волжские отложения во внутренней зоне севера прогиба распространены повсеместно от бассейна р. Юндюлюнг на юге до устья р. Лена на севере (рис. 1). Отрывочные сведения по отдельным, далеко отстоящим друг от друга разрезам не давали раньше полного единого представления о составе, строении, литолого-фаціальных изменениях волжских отложений. Только благодаря геологической съемке последних лет в известной мере удалось восполнить этот пробел.

Повсюду волжские отложения залегают на глубоко эродированной поверхности различных горизонтов бата, келловее и нижнего оксфордского. Строение и мощности волжского яруса от места к месту существенно меняются, однако все же можно наметить три основных типа разрезов, определяющих три фаціальные области (рис. 1, 2), которые и будут рассмотрены здесь последовательно¹.

Нижний и средний подъярусы

В южной фаціальном области (от рек Бэкэх и Кучулука примерно до рек Сыпча и Дьосиндэ на севере) нижне-средние волжские отложения, соответствующие сытогинской свите [3, 13,

¹ Определенные аммонитов производили Н. П. Михайлов, Н. С. Воронец, М. С. Сежников, И. И. Тучков; белемнитов — В. Н. Сакс; двустворчатых — И. И. Тучков, Н. С. Воронец, Л. С. Великжанина, Р. А. Биджиев.

Bidzhiev, 1973

Detailed Stratigraphy of the Jurassic–Cretaceous Boundary Beds of the Lena River Lower Reaches Based on Ammonites and Buchiids

M. A. Rogov^a, V. A. Zakharov^a, V. B. Ershova^b

^aGeological Institute, Russian Academy of Sciences, Pyzhevskii per. 7, Moscow, 119017 Russia
e-mail: russianjurassic@gmail.com

^bSt.-Petersburg State University, Universitetskaya nab. 7/9, St.-Petersburg, 19164 Russia
e-mail: ershovavictoria@gmail.com

Received March 14, 2011; in final form April 12, 2011

Abstract—The Jurassic–Cretaceous (Volgian–Lower Valanginian) boundary deposits in the lower reaches of the Lena River (near the village of Cherkurovka and on the Cape Chucha, North Yakutia) are described bed-by-bed. The taxonomic composition of ammonites and bivalves (mainly *Buchia*) is determined. The species assemblages are biostratigraphically analyzed and biostratigraphic units of the bed and zone ranks are recognized based on by *Buchia* and ammonites. Analogues of the *Buchia* Zones (buchiazones) *Unschensis*, *Okenensis*, *Tolmatschewi*, *Inflata* and ammonite zones *Exoticus*, *Okenensis*, *Sibiricus*, *Analogus*, *Mesozhukovi* and ? *Klimovskiensis* are established in this region for the first time. A correlation of the distinguished buchiazones with the buchiazones of the Nordvik Peninsula, New Siberian Islands (Stolbovoy Island), the basin of the Anyuy River, and Northern California is proposed. The ammonite assemblages constantly contain phylloceratids; some stratigraphic intervals also contain lycoceratids; this is probably connected with a Paleo-Pacific influence. Unlike the ammonite assemblages of the same age of the Khatanga depression, the subzones cannot be distinguished in the *Sibiricus* and *Kochi* Zones of the Lower Lena due to differences in the stratigraphic ranges of some ammonite species. *Hectoroceras* in the *Kochi* zone is very rare and *Praetollia* predominates here.

Keywords: Jurassic–Cretaceous boundary, Volgian Stage, Boreal Berriasian, ammonites, *Buchia*, biostratigraphy, buchiazones.

DOI: 10.1134/S0869593811060050

INTRODUCTION

Though the outcrops of Volgian–Valanginian marine deposits have been known in the lower reaches of the Lena River (Yakutia) for more than fifty years, there are almost no detailed descriptions in the literature. Moreover, figures and descriptions of the key ammonite and bivalve taxa, which may specify the structure of the section, are also absent, with a few exceptions. The data on generic and species assemblages are usually summarily given for formations and members with thickness from several tens to several hundreds of meters. Meanwhile the Jurassic–Cretaceous boundary deposits in the lower reaches of the Lena River contain numerous well-preserved remains of ammonites and *Buchia*, which are suitable for distinguishing most of the zones established westward, in the northern Middle Siberia (Rogov et al., 2010). The sections on the Lena River are the most easterly of the sections containing rich ammonite assemblages in Northeast Asia. Further to the east, finds of ammonites become very rare and not only ammonite zones but even stages can often not be distinguished. The only fossils suitable for zonal stratigraphy in North-

eastern Russia are *Buchia* (Paraketsov and Paraketsova, 1989).

MATERIAL AND HISTORY OF STUDIES

The present paper is based on material and data obtained in the study of sections in the lower reaches of the Lena River during the fieldwork in 2009. M.A. Rogov and V.B. Ershova studied three sections of the Jurassic–Cretaceous boundary beds on the north and south limbs of the Cherkurovka anticline and on the Cape Chucha (Fig. 1). The thickness of the interval considered in the section to the south of Cape Cherkurovka is up to 400 m. These are overlain by continental Valanginian–Aptian deposits. All sections described here have been repeatedly mentioned in the geological literature but only the section on the Cape Chucha (Koshelkina, 1958, 1963; Bidzhiev et al., 1971) and of the Jurassic–Cretaceous boundary interval in the section located to the south of Cape Cherkurovka has been described in detail. However most of the fossils mentioned from these sections have not been described and figured except for a few Lower



ELSEVIER

Contents lists available at ScienceDirect

Cretaceous Research

journal homepage: www.elsevier.com/locate/CretRes



earliest Cretaceous (late Berriasian) glendonites from Northeast Siberia revise the timing of initiation of transient Early Cretaceous cooling in the high latitudes



Ikhail A. Rogov^{a,*}, Victoria B. Ershova^b, Elena V. Shchepetova^a, Victor A. Zakharov^a, Boris G. Pokrovsky^a, Andrey K. Khudoley^b

^aGeological Institute of RAS, Pyzhevskii Lane 7, Moscow, 119017, Russia
^bInstitute of Earth Science, St. Petersburg State University, Universitetskaya nab. 7/9, St. Petersburg, 199034, Russia

ARTICLE INFO

Article history:
Received 16 August 2016
Received in revised form 18 November 2016
Accepted 20 November 2016
Available online 20 November 2016

Keywords:
glendonites
Berriasian
azanian
oling
shane
isotopes

ABSTRACT

The studies of past climatic changes form the basis for predicting our future anthropogenic world and are among the most prominent topics in current Earth sciences. Although the Cretaceous is generally considered as a greenhouse period in Earth's history, a number of significant cooling events based on an array of climatic proxies have been identified. Here we present the first data on Berriasian (Ryazanian) glendonite findings from the paleontologically well dated Lower Cretaceous succession of northeastern Siberia. Based on well calibrated *Buchia* and ammonite biostratigraphy, the stratigraphic interval across which the glendonites occur is restricted to the late Berriasian. Stable carbon isotope ($\delta^{13}\text{C}$) values of the studied glendonites clearly suggest the precipitation of ikaite from marine water without any significant contamination from biogenic methane. Our results, when integrated with other available paleoclimatic proxies from elsewhere in the high latitudes, suggest a revision of the initiation of Early Cretaceous cooling in the high latitudes from the Valanginian to the late Berriasian. All known occurrences of Lower Cretaceous glendonites in both the northern and southern hemispheres are reviewed.

© 2016 Elsevier Ltd. All rights reserved.

Introduction

Accurate reconstructions of past climates can form the basis for predicting our future anthropogenic climate and have therefore been to the forefront in current Earth science research. Recent studies on the climate of the Cretaceous (see [Föllmi, 2012](#) and references therein), which has traditionally been considered as a warm and equable greenhouse world with very limited if any high latitude ice, have revealed that this greenhouse climate was interrupted a number of times by cooling events of differing magnitudes (e.g., [rice, 1999](#) and references therein). These climatic events can be constructed using several climatic proxies, including sedimentological records such as ice rafted debris, tillites and glendonites (e.g., [rice, 1999](#)), changes in faunal and floral assemblages in both the marine and terrestrial realms (e.g., [Vakhrameyev, 1982](#); [Kemper, 1987](#); [Zakharov and Rogov, 2003](#)), inorganic and organic geochemical records such as the interpretation of stable oxygen isotope ($\delta^{18}\text{O}$) data from fossil carbonate and organic matter (e.g.,

[Bornemann et al., 2008](#)), and organic lipid biomarkers such as the TEX₈₆ proxy (e.g., [Littler et al., 2011](#); [Jenkyns et al., 2012](#)). Abrupt sea-level falls are also considered as connected with cooling episodes (e.g., [Price, 1999](#); [Hag, 2014](#)). The presence of glendonites within depositional sequences is one of the most significant lines of evidence for at least seasonal near-freezing bottom water paleotemperatures, whilst other proxies are less conclusive (e.g., [Price, 1999](#)).

Glendonites, considered as calcite pseudomorphs of the metastable mineral ikaite ($\text{CaCO}_3 \cdot 6\text{H}_2\text{O}$), are among the most well-known indicators of near-freezing conditions and have been commonly used for paleoclimate reconstructions for several decades (e.g., [Kemper and Schmitz, 1975, 1981](#); [Kaplan, 1978, 1980](#); [Markwick and Rowley, 1998](#); [de Lurio and Frakes, 1999](#); [Price, 1999](#); [Lippert, 2004](#); [Selleck et al., 2007](#); [Price and Nunn, 2010](#); [Rogov and Zakharov, 2010](#); [Herrle et al., 2015](#); [Vickers et al., 2016](#)). These calcite pseudomorphs have been recorded from deposits varying in age from Neoproterozoic to Holocene, and geological settings varying from relatively deep-marine to tidal and lacustrine environments, as well as permafrost influenced rocks (e.g., [Dempster and Jess, 2015](#)). The study of modern ikaite crystals has

*Corresponding author.
E-mail address: russianjurassic@gmail.com (M.A. Rogov).

<http://dx.doi.org/10.1016/j.cretres.2016.11.011>
15-6671/© 2016 Elsevier Ltd. All rights reserved.

Rogov et al., 2017

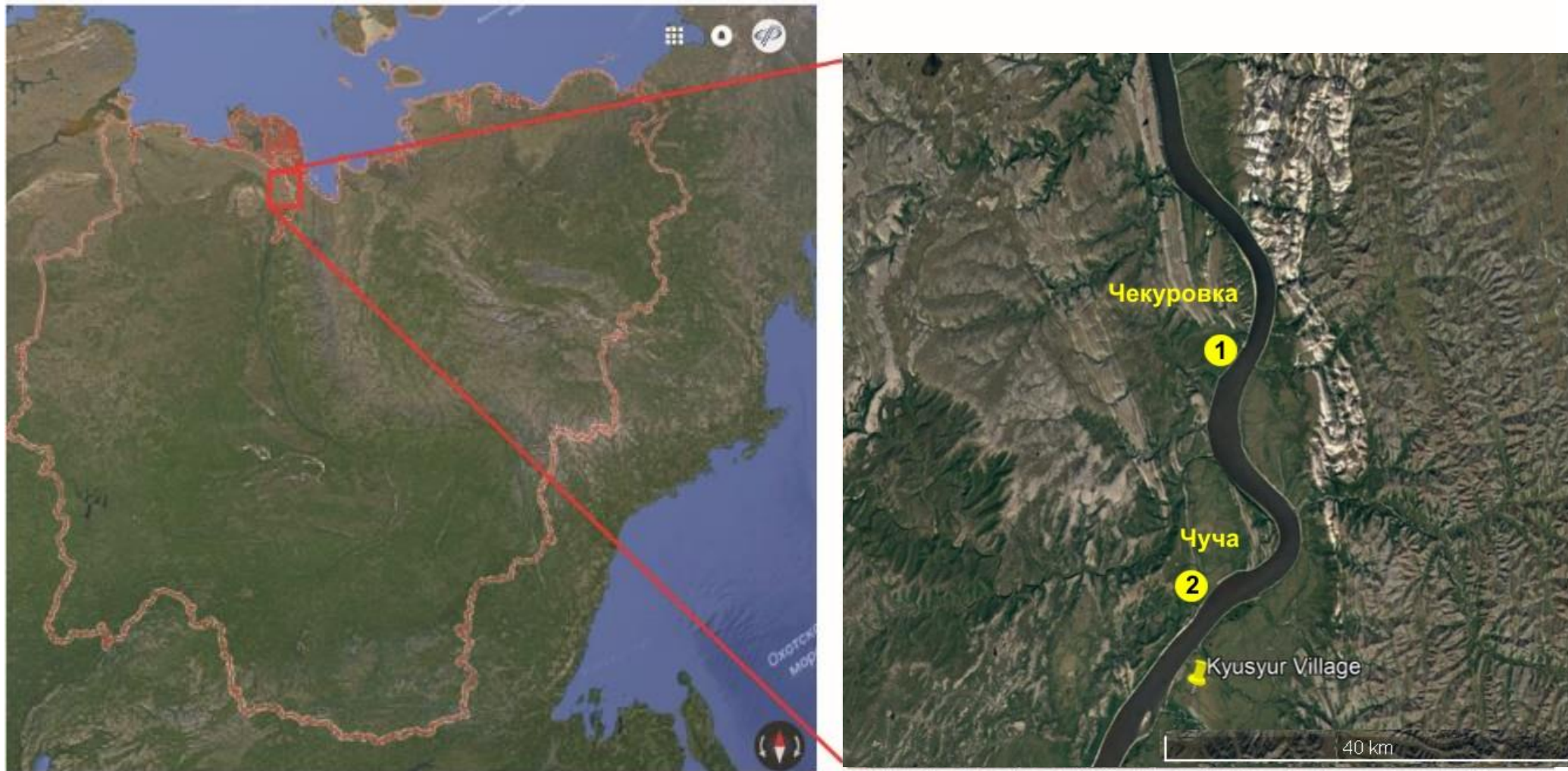
Rogov et al., 2011

Разрез Чекуровка

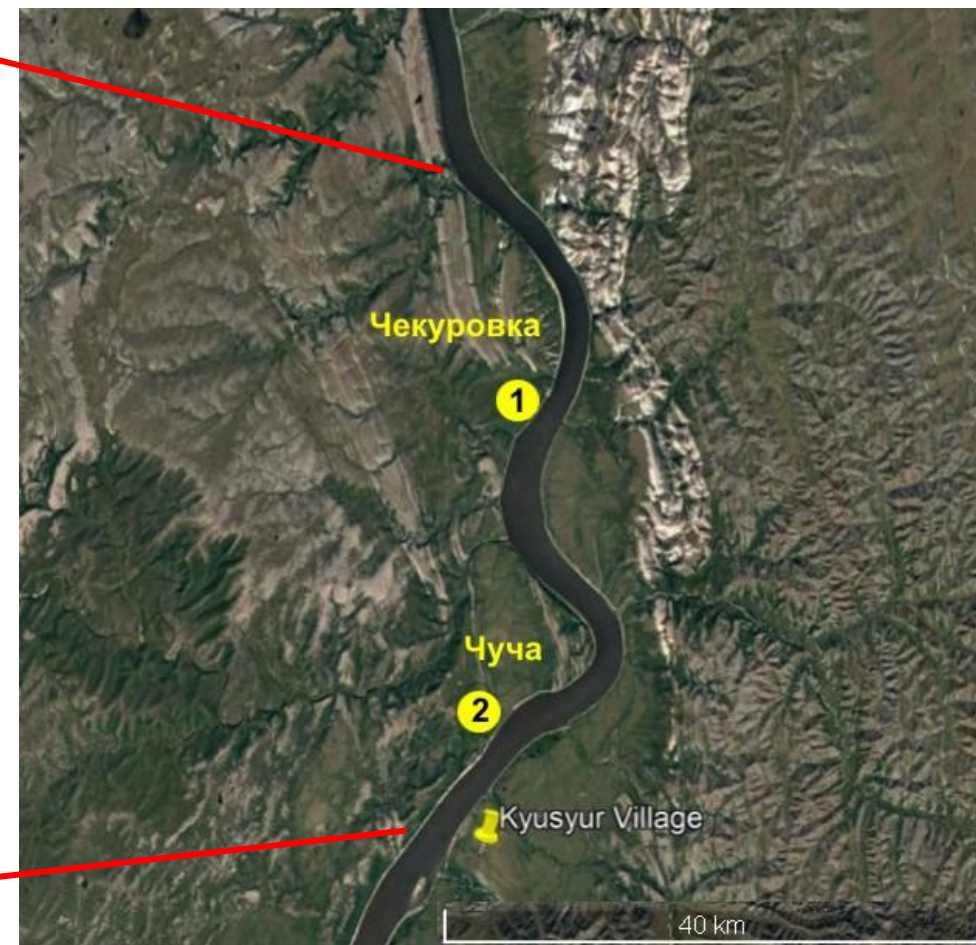
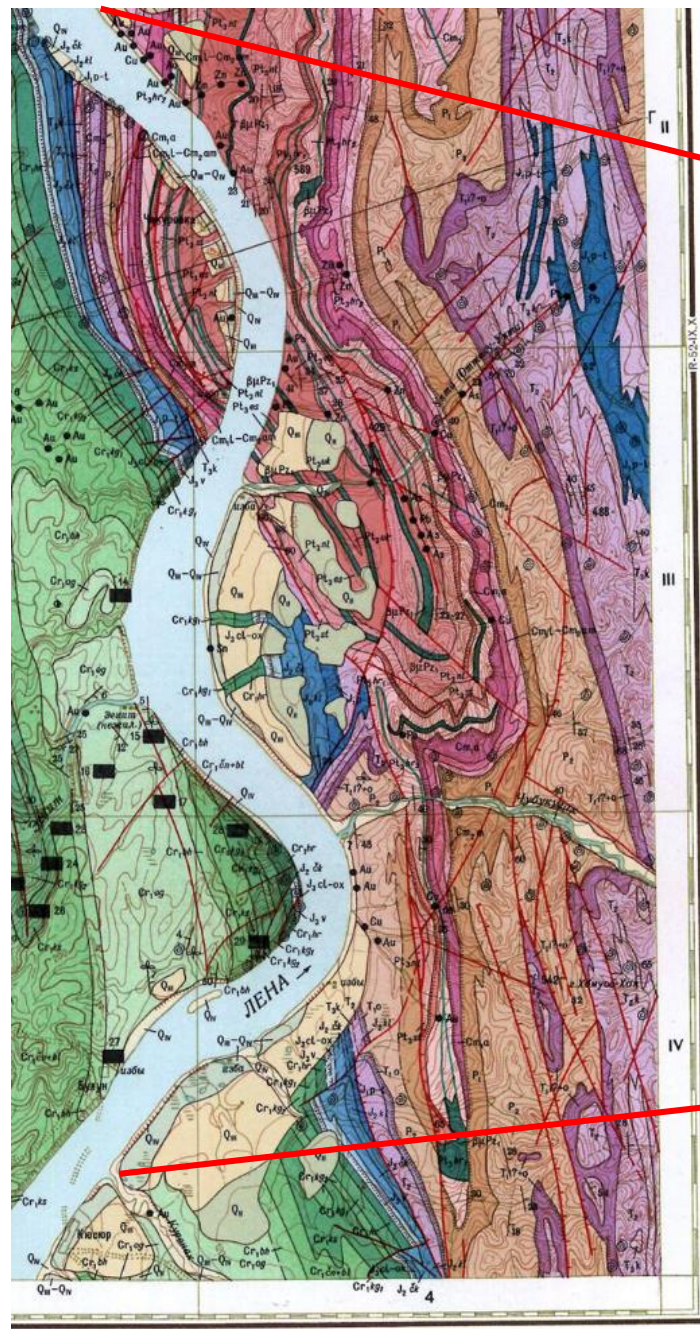


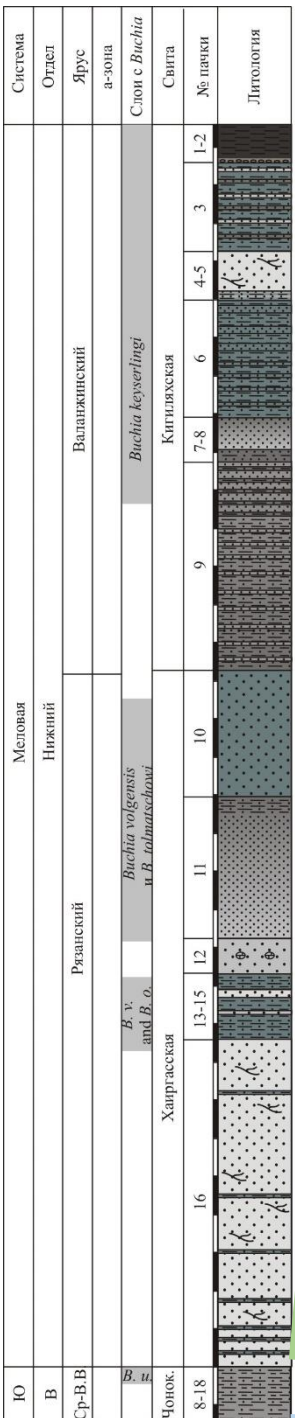
Фото М.А.Рогов

Местоположение изученных разрезов

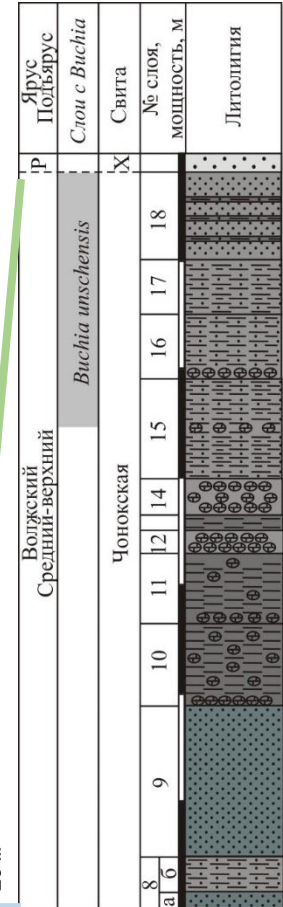


Летом 2018 года сотрудниками ИНГГ СО РАН были изучены разрезы рязанского и валанжинского ярусов, вскрытые в береговых обрывах в нижнем течении р. Лена (вблизи пос. Чекуровка и на мысе Чуча).





- крупнозернистые песчаники
- среднезернистые песчаники
- мелкозернистые песчаники
- алевролиты
- алевролиты глинистые
- алевроаргиллиты и аргиллиты
- косяя слоистость
- У.Р.Д.
- биотурбация
- эрозийная поверхность



Разрез Чуча. Пачка 6.



Разрез Чуча. Пачка 3.



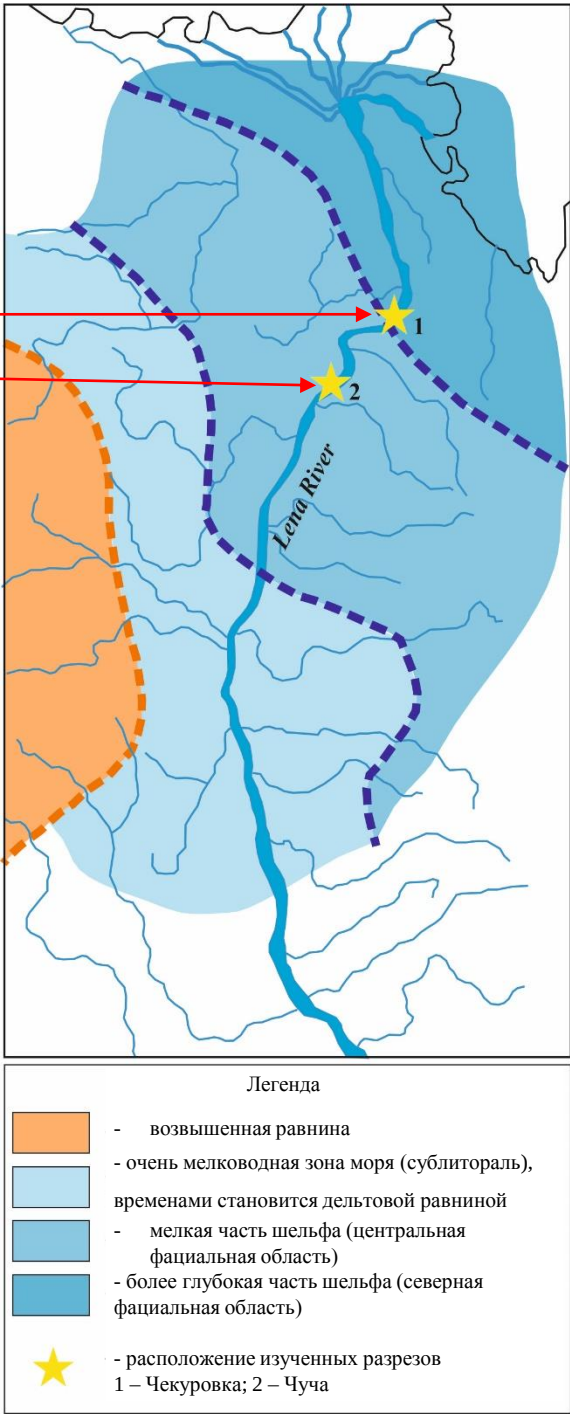
Разрез Чуча. Слои 10-14.

Чекуровка

Ю.	Меловая	Система
В. I	Нижний	Отдел
В. I	Рязанский	Ярус
В. I		Валанжинский
В. I		? Klimovskensis
В. I		Bachia keyserlingi
В. II		Слой с Bachia
В. II		Свита
В. II		№ пачки
В. II		Литоология

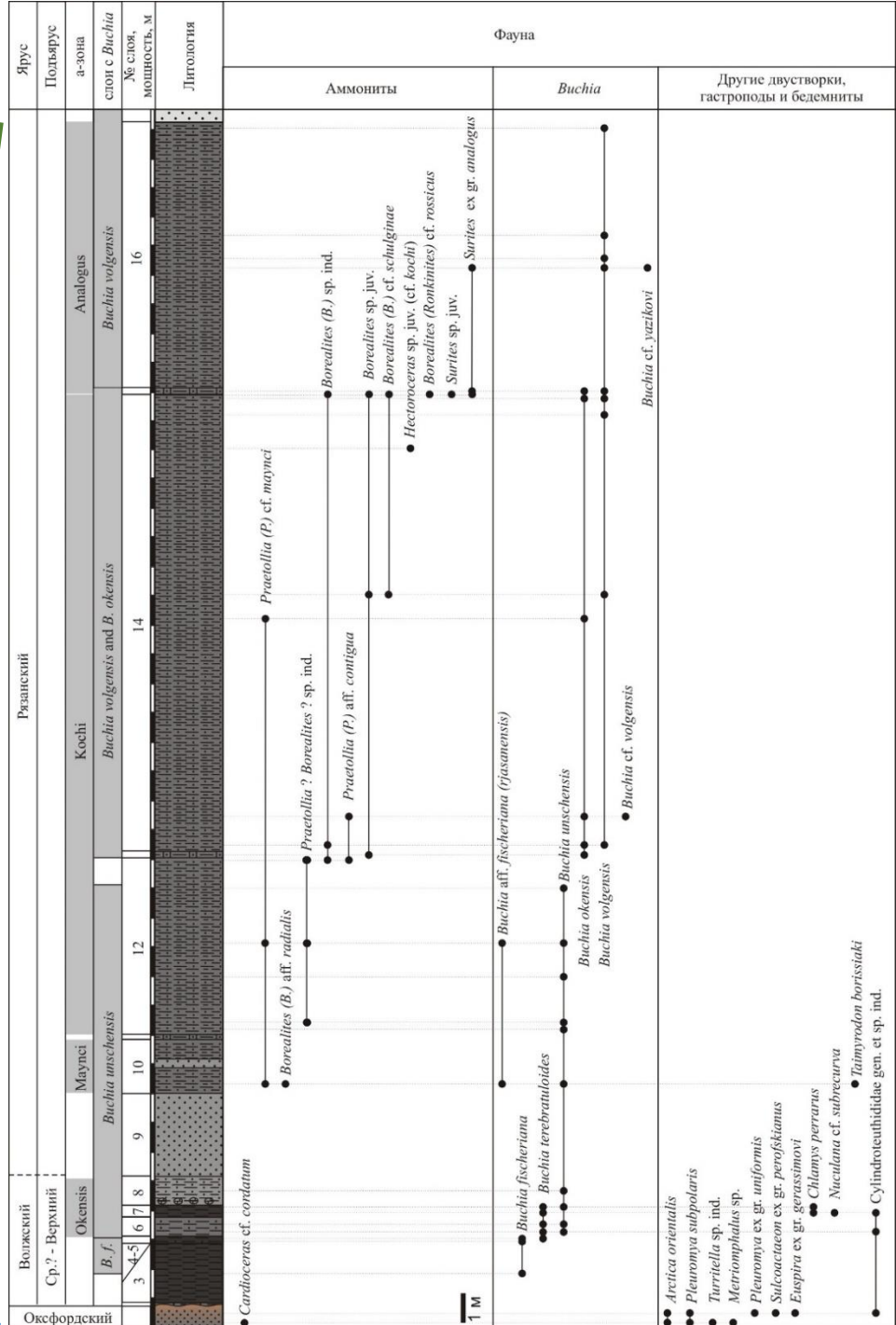
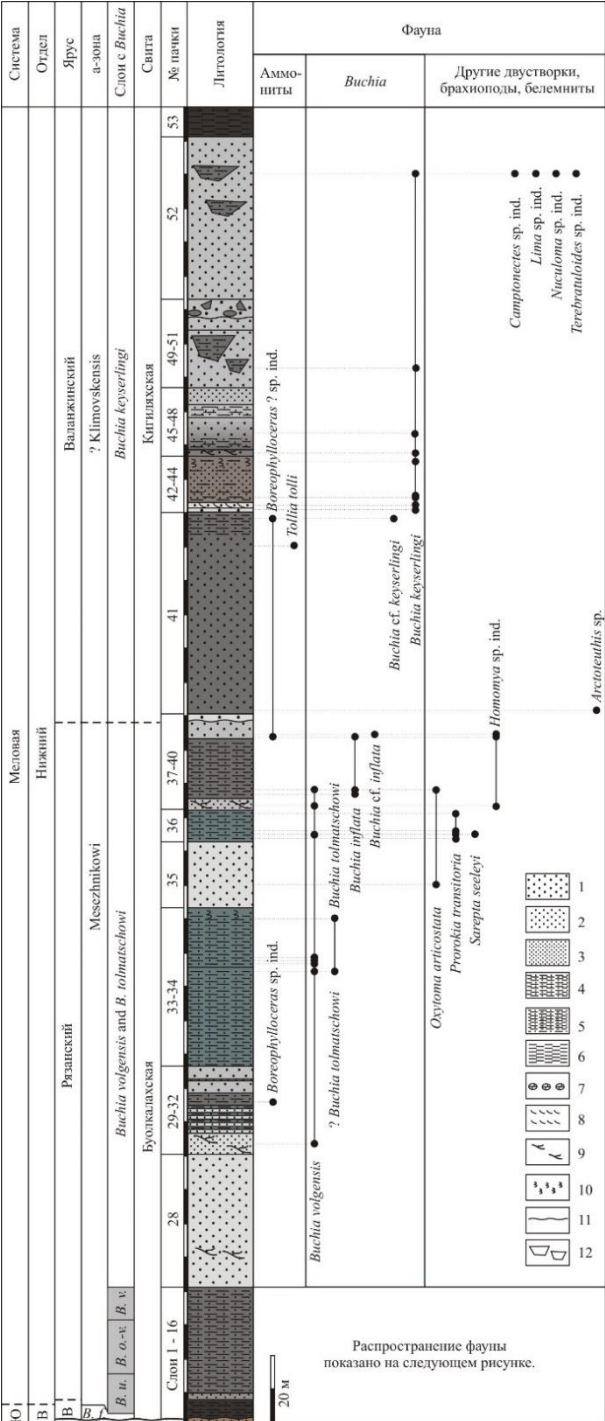
Чуча

Ю.	Меловая	Система
В.	Нижний	Отдел
Ср.-В.В.	Рязанский	Ярус
В. II		Валанжинский
В. II		Слой с Bachia
В. II		Свита
В. II		№ пачки
В. II		Литоология



Литологические особенности разрезов обусловлены их расположением в разных фациальных зонах. Разрез Чуча расположен в более мелководной части моря по сравнению с разрезом Чекуровка

Палеогеографическая схема севера Приверхоанского прогиба в ранне-средневожское время (по Биджиев, 1973)

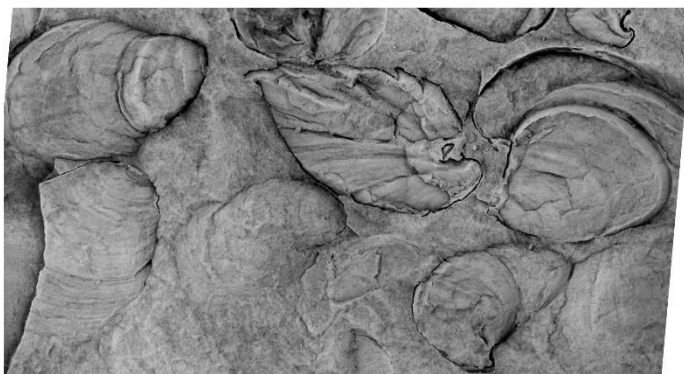


В рязанском ярусе разреза Чекуровка выделены слои с *Buchia unschensis*, слои с *B. okensis* - *B. volgensis*, слои с *B. volgensis*, слои с *B. volgensis* - *B. tolmatshovi*.

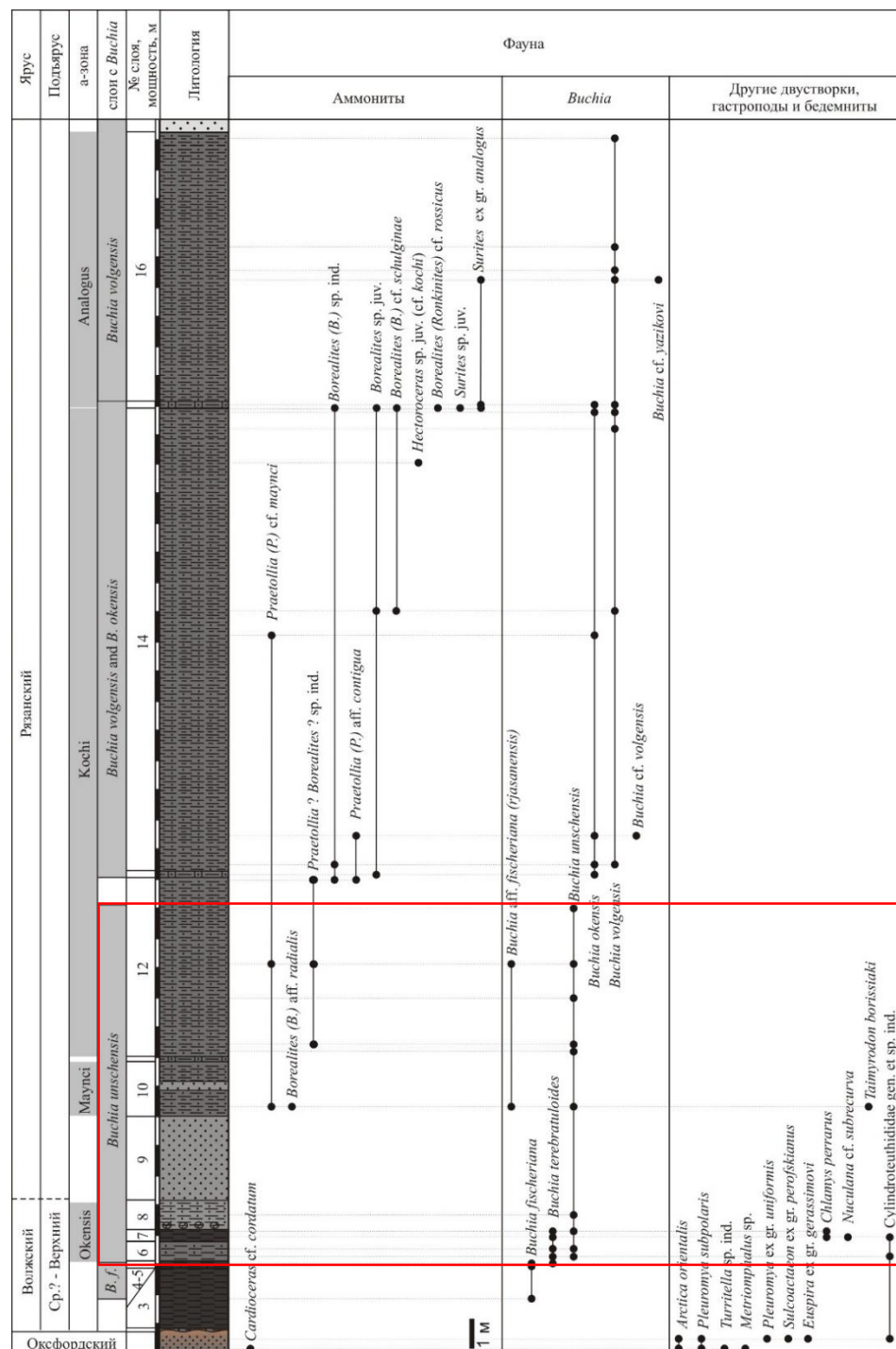
Валанжинская часть разреза представлена слоями с *B. keyserlingi*.

Слои с *B. unshensis* в этом разрезе помимо вида-индекса содержат *Taimyrodon borissiakii*. В слоях с *B. volgensis* найдены единичные *B. cf. yuzikovi*; в слоях с *B. volgensis* - *B. tolmatshovi* в верхней части найдены *B. inflata*, а также *Oxytoma articostata*, *Prorokia transitoria*, *Sarepta seeleyi*, *Homomya* sp. ind. В верхах разреза, в слоях *B. keyserlingi*, обнаружены *Camptonectes* sp. ind., *Lima* sp. ind., *Nuculoma* sp. ind. и брахиоподы *Terebratuloides* sp. ind.

Граница между рязанским и валанжинским ярусами проводится по эрозионной поверхности между пачками 39 и 40 (нумерация пачек по Рогов и др., 2011).



Taimyrodon borissiaki

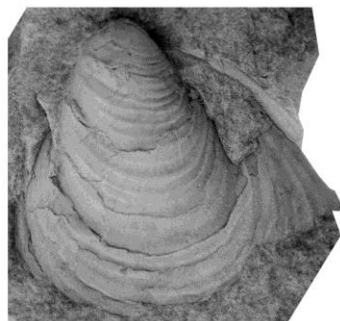


В рязанском ярусе разреза **Чекуровка** выделены слои с *Buchia unshensis*, слои с *B. okensis* - *B. volgensis*, слои с *B. volgensis*, слои с *B. volgensis* - *B. tolmatschowi*.

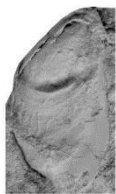
Валанжинская часть разреза
представлена слоями с *B. keyserlingi*.

Слои с *B. unshensis* в этом разрезе помимо вида-индекса содержат *Taimyrodon borissiaki*. В слоях с *B. volgensis* найдены единичные *B. cf. yazikovi*; в слоях с *B. volgensis* - *B. tolmatschowi* в верхней части найдены *B. inflata*, а также *Oxytoma articostata*, *Prorokia transitoria*, *Sarepta seeleyi*, *Homomya* sp. ind. В верхах разреза, в слоях *B. keyserlingi*, обнаружены *Camptonectes* sp. ind., *Lima* sp. ind., *Nuculoma* sp. ind. и брахиоподы *Terebratuloides* sp. ind.

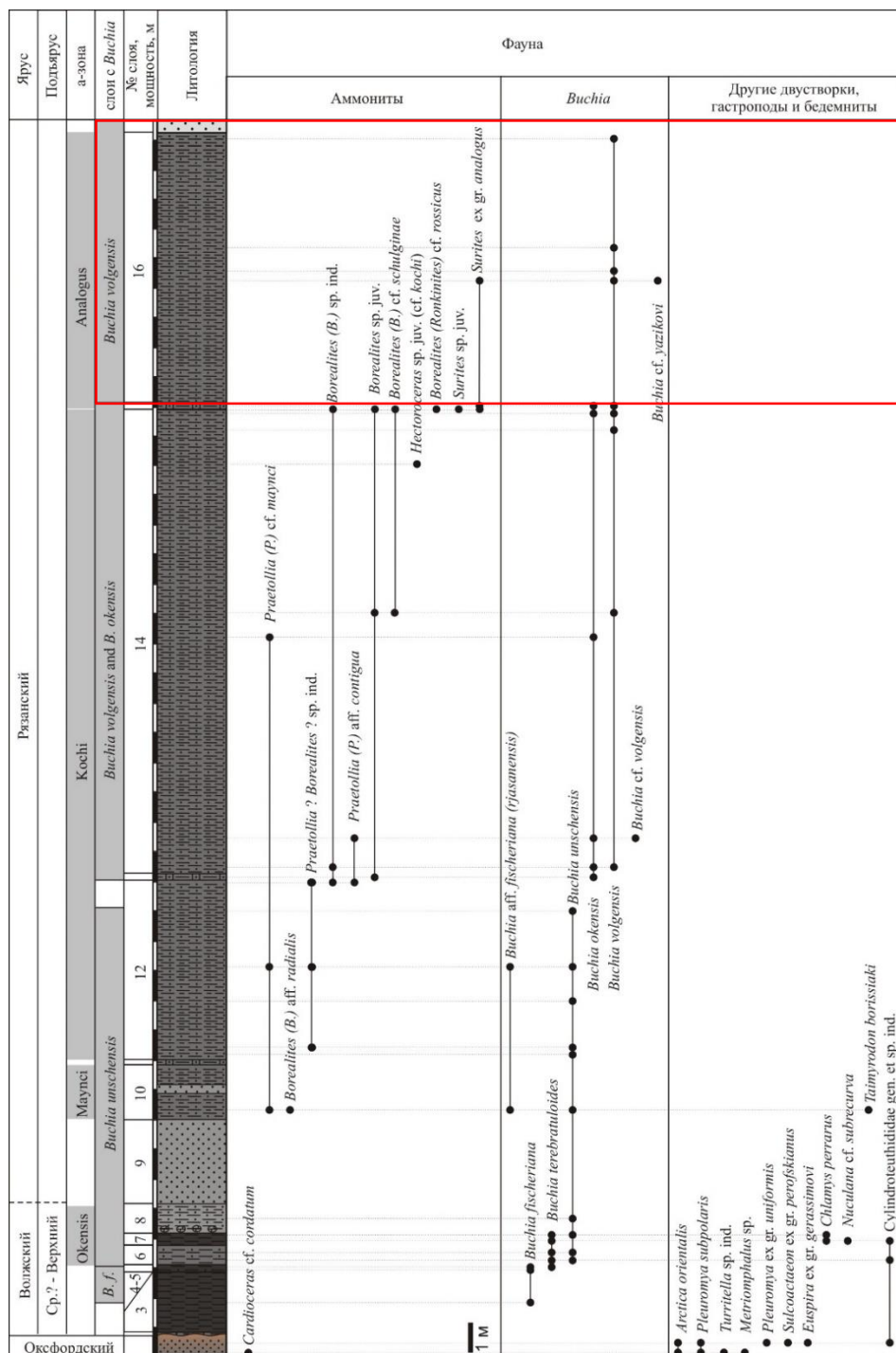
Граница между рязанским и валанжинским ярусами проводится по эрозионной поверхности между пачками 39 и 40 (нумерация пачек по Рогов и др., 2011).

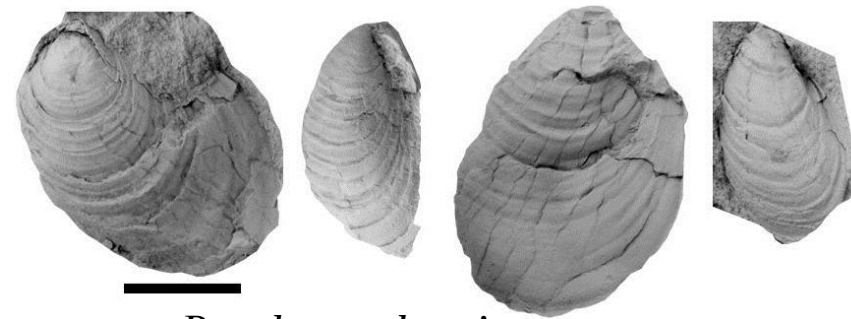
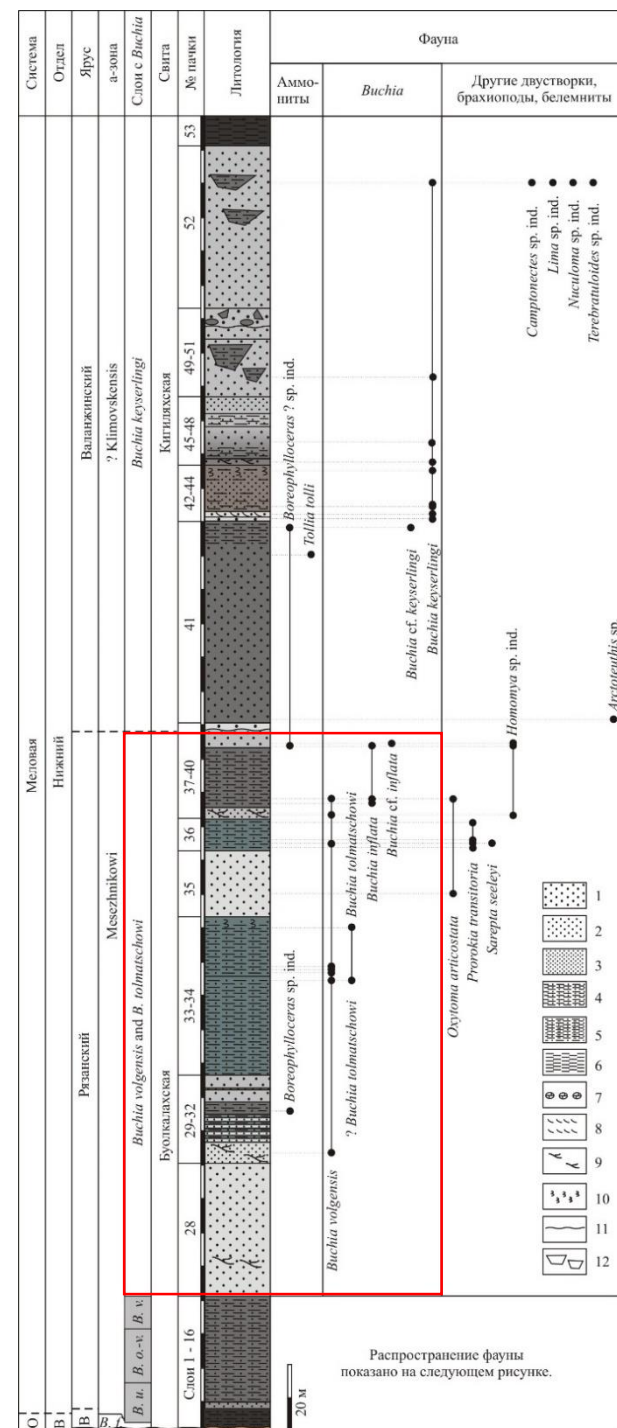


B. volgensis

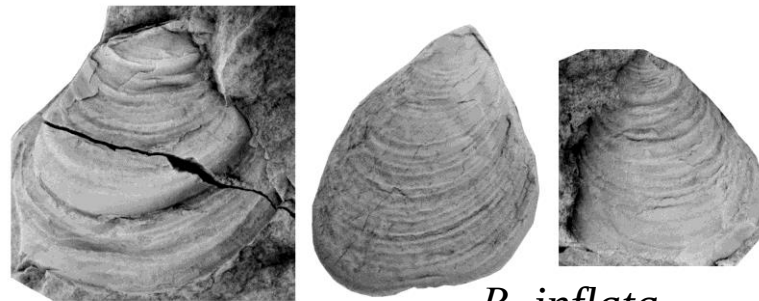


B. cf. yazikovi





B. tolmatschowi



B. inflata



Prorokia transitoria



Oxytoma articosata



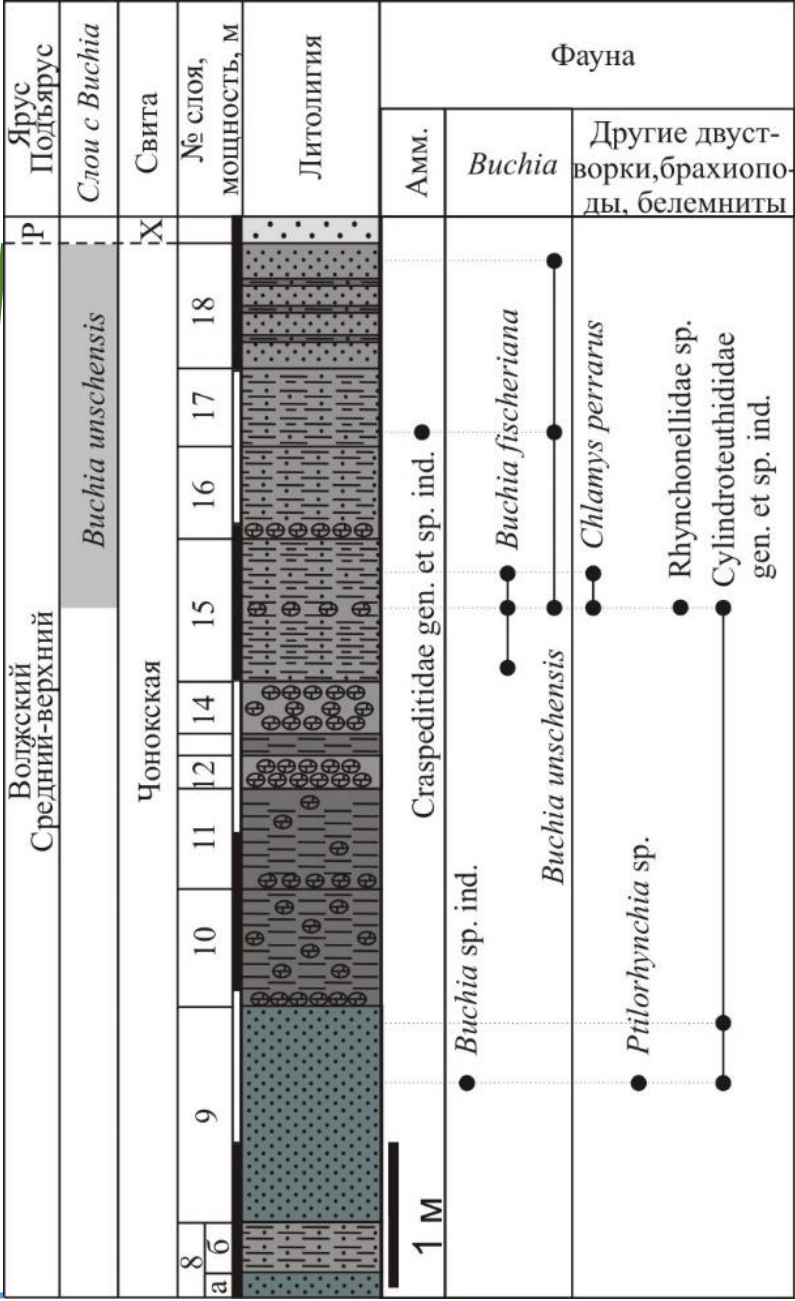
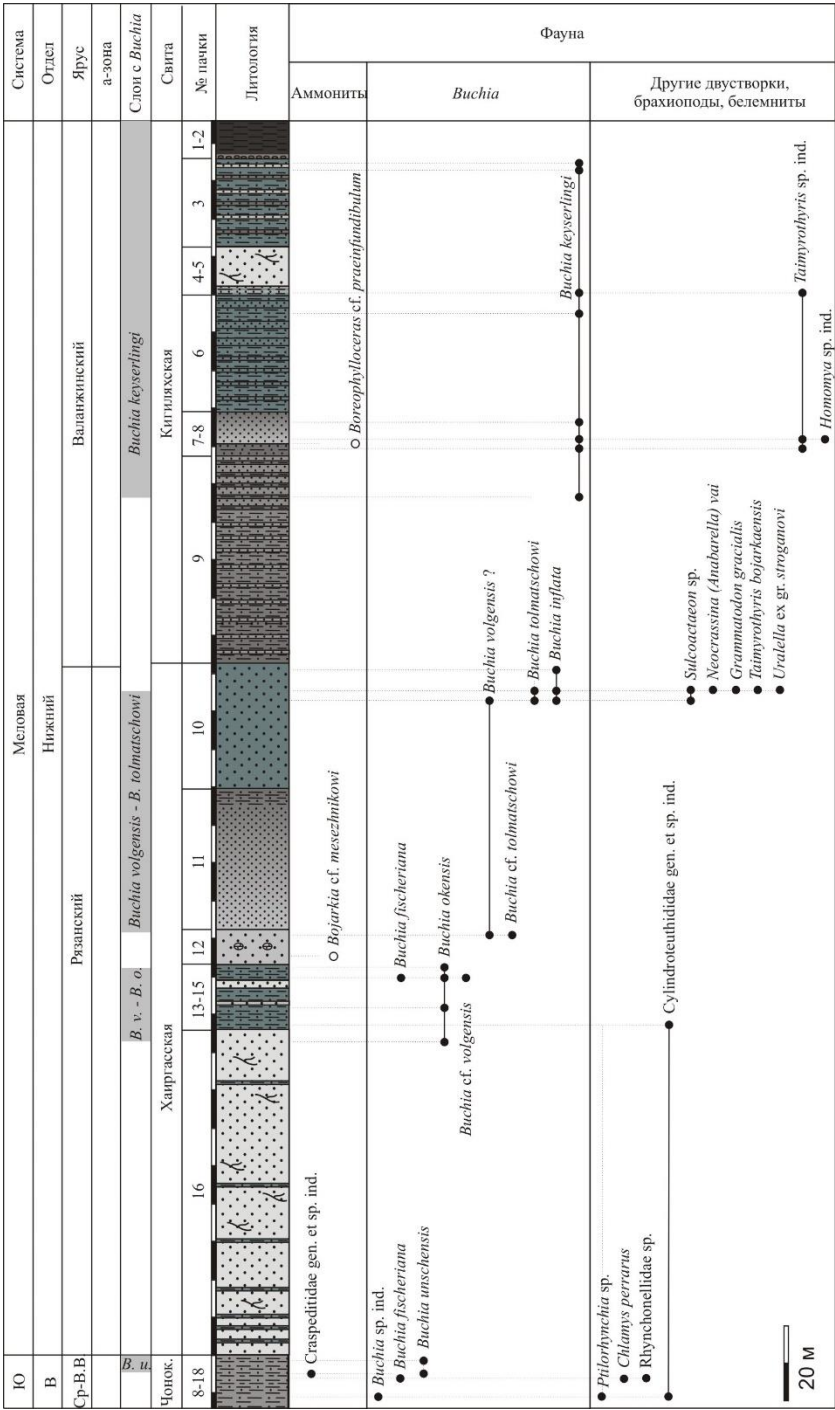
Sarepta seeleyi

В рязанском ярусе разреза **Чекуровка** выделены слои с *Buchia unshensis*, слои с *B. okensis* - *B. volgensis*, слои с *B. volgensis*, слои с *B. volgensis* - *B. tolmatschowi*.

Валанжинская часть разреза представлена слоями с *B. keyserlingi*.

Слои с *B. unshensis* в этом разрезе помимо вида-индекса содержат *Taimyrodon borissiaki*. В слоях с *B. volgensis* найдены единичные *B. cf. yazikovi*; в слоях с *B. volgensis* - *B. tolmatschowi* в верхней части найдены *B. inflata*, а также *Oxytoma articosata*, *Prorokia transitoria*, *Sarepta seeleyi*, *Homomya* sp. ind. В верхах разреза, в слоях *B. keyserlingi*, обнаружены *Camptonectes* sp. ind., *Lima* sp. ind., *Nuculoma* sp. ind. и брахиоподы *Terebratuloides* sp. ind.

Граница между рязанским и валанжинским ярусами проводится по эрозионной поверхности между пачками 39 и 40 (нумерация пачек по Рогов и др., 2011).



В рязанском ярусе разреза **Чуча** прослежены слои с *B. volgensis* - *B. okensis*, *B. volgensis* - *B. tolmatschowi*, в валанжинском - слои с *B. keyserlingi*.

В слоях с *B. volgensis* - *B. okensis* найден белемнит неудовлетворительной сохранности. В слоях с *B. volgensis* - *B. tolmatschowi* в комплексе макрофауны найдены *Neocrassina* (*Anabarella*) *vai*, *Grammotodon* *grasialis*, а также брахиоподы (*Taimyrothyris* *bojarkensis*, *Uralella* *ex* *gr. stroganovi*) и гастроподы (*Sulcoactaeon* *sp.*). В слоях с *B. keyserlingi* комплекс дополняют двустворчатые *Homomya* *sp. ind.* и брахиоподы *Taimyrothyris* *sp. ind.*

Аммониты разрезов Чекуровка и Чуча

Figs. 1, 2: *Boreophylloceras* cf. *praeinfundibulum* (Voronetz, 1962):

1 – the Chukurovka section, the base of the member 39, Ryazanian stage, Mesezhnikowi zone; 2 – the Chucha section, debris of members 7-8;

Fig. 3: Craspeditidae gen. et sp. ind. (*Praetollia*?), the Chycha section, bed 17, lower half, Upper Volgian? Ryazanian?;

Fig. 4: *Praetollia*? sp. (cf. *maynci* Spath, 1952), the Chukurovka section, **bed 10**, 0 – 0,5 m up from the base, Ryazanian stage, **Kochi zone (lower part)**;

Fig. 5: *Hectoroceras* sp. juv. (cf. *kochi* Spath, 1947), the Chukurovka section, bed 14, 2 m up from the base, Ryazanian stage, Kochi zone;

Fig. 6: *Praetollia* (*P.*) aff. *contigua* Spath, 1952, the Chukurovka section, bed 12, upper part, Ryazanian stage, Kochi zone (lower part);

Fig. 7: *Hectoroceras* cf. *kochi* Spath, 1947, the Chukurovka section, debris of beds 1 – 10, Ryazanian stage, Kochi zone (lower part);

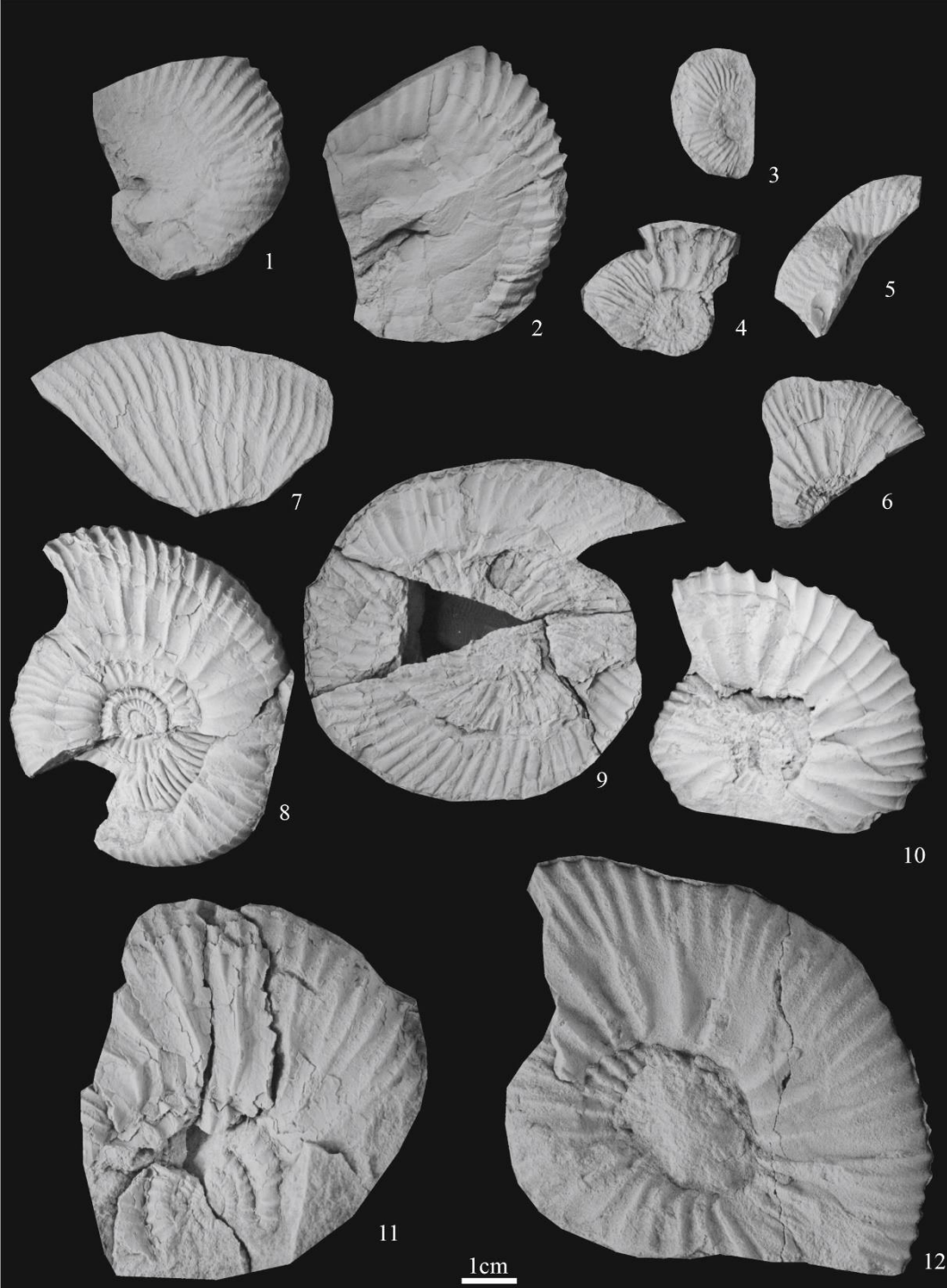
Fig. 8: *Borealites* (*Ronkinites*) cf. *rossicus* Schulg., 1972, the Chukurovka section, bed 15, Ryazanian stage, Kochi zone (upper part);

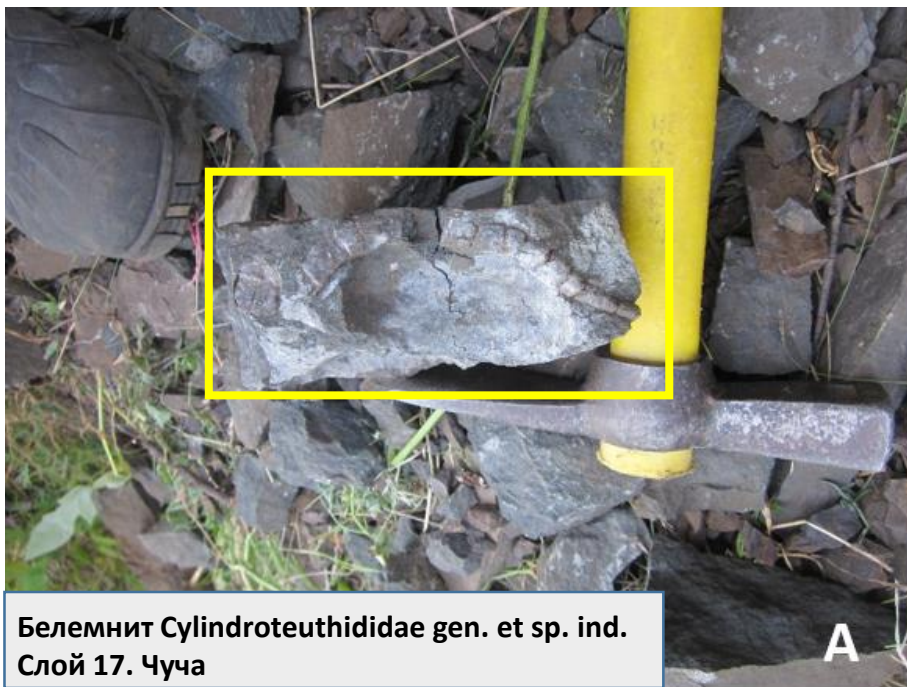
Fig. 9: *Borealites* (*B.*) cf. *antiquus* (Jeletz., 1973), the Chukurovka section, bed 14, 1 – 1,5 m up from the base, Ryazanian stage, Kochi zone (middle part);

Fig. 10: *Borealites* (*Borealites*) aff. *radialis* Klimova, 1972, the Chukurovka section, **bed 10**, 0 – 0,5 m up from the base, Ryazanian stage, **Kochi zone (lower part)**;

Fig. 11: *Surites* ex gr. *analogus* Schulg., 1972, the Chukurovka section, middle part of the bed 16, Ryazanian stage, Analogus zone;

Fig. 12: *Bojarkia* cf. *mesezhnikowi* Schulg., 1969, the Chucha section, debris of the member 12, Ryazanian stage, Mesezhnikowi zone.





Спасибо за внимание!

