

# ВЕРХНИЙ ПАЛЕОЗОЙ РОССИИ: СТРАТИГРАФИЯ И ПАЛЕОГЕОГРАФИЯ

*МАТЕРИАЛЫ  
ВСЕРОССИЙСКОЙ НАУЧНОЙ КОНФЕРЕНЦИИ*



КАЗАНЬ - 2007

МИНИСТЕРСТВО ОБРАЗОВАНИЯ И НАУКИ РОССИЙСКОЙ ФЕДЕРАЦИИ  
КАЗАНСКИЙ ГОСУДАРСТВЕННЫЙ УНИВЕРСИТЕТ  
РОССИЙСКИЙ ФОНД ФУНДАМЕНТАЛЬНЫХ ИССЛЕДОВАНИЙ  
МИНИСТЕРСТВО ЭКОЛОГИИ И ПРИРОДНЫХ РЕСУРСОВ РЕСПУБЛИКИ ТАТАРСТАН  
МЕЖВЕДОМСТВЕННЫЙ СТРАТИГРАФИЧЕСКИЙ КОМИТЕТ РОССИИ

***ВЕРХНИЙ ПАЛЕОЗОЙ РОССИИ:  
СТРАТИГРАФИЯ И ПАЛЕОГЕОГРАФИЯ***

*Материалы Всероссийской конференции, посвященной памяти  
профессора Вячеслава Георгиевича Халымбаджи*

*25-27 сентября 2007 г.*



КАЗАНСКИЙ ГОСУДАРСТВЕННЫЙ УНИВЕРСИТЕТ  
КАЗАНЬ, 2007

УДК 551.73/.83

ББК 26.33 + 26.89 (2 Рос)

ISBN-5-7497-0033-X

**Верхний палеозой России: стратиграфия и палеогеография.** Материалы Всероссийской конференции, 25-27 сентября 2007 г., Казань: Казанский государственный университет

Сборник содержит материалы Всероссийской научной конференции «Верхний палеозой России: стратиграфия и палеогеография», посвященной памяти профессора КГУ Вячеслава Георгиевича Халымбаджи.

*При поддержке Российского фонда фундаментальных исследований, грант 07-05-06080-з, Министерства экологии и природных ресурсов Республики Татарстан*

Ответственные редакторы: В.В.Силантьев, Г.М.Сунгатуллина

Редколлегия: А.С. Борисов, Б.В. Буров, В.С. Губарева,  
Р.Х. Сунгатуллин, Г.В.Котляр

Материалы публикуются в авторской редакции.  
Техническое редактирование выполнено Г.М. Сунгатуллиной

ISBN-5-7497-0033-X

выветривания.

Таким образом, два главнейших этапа геологического развития каменноугольной системы Западной Сибири отражают общую тенденцию развития карбона Земного шара, обусловленную, возможно, эвстатическими колебаниями уровня Мирового океана.

#### Литература

1. *Аксенова Л.М., Исаев Г.Д., Саев В.И.* Верхнетурнейские комплексы фораминифер и конодонтов Западно-Сибирской равнины (по материалам глубокого бурения). Стратиграфия, палеогеография и минерагения среднего палеозоя Сибири. Тез. докладов научно-практической конференции. Новосибирск: СНИИГГиМС, 1989. С.67-69.
2. *Богущ О.И.* Фораминиферы и стратиграфия нижнего карбона Западно-Сибирской плиты. Биостратиграфия палеозоя Западной Сибири. Новосибирск: Наука, 1985. С.49-68.
3. *Богущ О.И., Бочкарев В.С., Юферев О.В.* Новые данные о находке башкирских фораминифер в Западной Сибири. Палеонтология, стратиграфия и палеобиогеография девона и карбона Сибири. Новосибирск: Наука, 1975. С.26-27.
4. *Богущ О.И., Макаренко С.Н., Савина Н.И., Саев В.И.* Усовершенствование стратиграфической схемы нижнекаменноугольных отложений юго-восточной части Западно-Сибирской плиты. Перспективы нефтегазоносности слабоизученных комплексов отложений юго-востока Западно-Сибирской плиты. Палеозой. Нижняя - средняя юра. Мел. Томск, 1995. С.10-12.
5. *Бумина Л.С., Богущ О.И., Кононова Л.И.* Микрофауна и биостратиграфия нижнего карбона (юг Западной Сибири). М.: Наука, 1984. 128 с.
6. *Дубатов В.Н., Богущ О.И., Краснов В.И. и др.* Палеозой юго-востока Западно-Сибирской плиты. Новосибирск: Наука, 1984. 232 с.
7. *Зональная стратиграфия фанерозоя СССР: Справочное пособие / А.С. Андреева-Григорович, А.А. Атабекин, В.С. Беленкова и др.* ВСЕГЕИ. М.: Недра, 1991. С.72.
8. *Краснов В.И., Исаев Г.Д., Асташкина В.Ф. и др.* Региональная стратиграфическая схема палеозойских образований нефтегазоносных районов Западно-Сибирской равнины. Стратиграфия и палеогеография фанерозоя Сибири. Новосибирск: СНИИГГиМС, 1993. С.47-78.
9. *Краснов В.И., Степанов С.А., Ратанов Л.Г.* Местные стратиграфические подразделения в среднем палеозое Западной Сибири для целей геологоразведочных работ. Региональные и местные стратиграфические подразделения для крупномасштабного геологического картирования Сибири. Новосибирск: СНИИГГиМС, 1986. С.58-65.
10. *Нижний карбон Средней Сибири.* Новосибирск: Наука, 1980. 220 с.
11. *Познер В.М.* Остракоды нижнего карбона западного крыла Подмосковной котловины. Стратиграфия и микрофауна нижнего карбона западного крыла Подмосковной котловины. Л.-М.: Гостоптехиздат, 1951. С.5-108.
12. *Решения Межведомственного совещания по рассмотрению и принятию региональной стратиграфической схемы палеозойских образований Западно-Сибирской равнины.* Новосибирск: СНИИГГиМС, 1999. 80 с.
13. *Савина Н.И.* Первые находки остракод в палеозойских отложениях Томской области и их значение для стратиграфии. Материалы по стратиграфии и палеонтологии Сибири. Томск: Изд-во Том. ун-та, 1987. С.74-86.
14. *Саев В.И.* Стратиграфия верхнего карбона юго-востока Западно-Сибирской плиты. Актуальные проблемы региональной геологии Сибири (стратиграфия, тектоника, палеогеография, минерагения). Новосибирск: СНИИГГиМС, 1992. С.56.
15. *Юферев О.В.* Важнейшие задачи палеобиогеографии и значение фораминифер для их решения в карбоне и Перми. Новые данные по биостратиграфии девона и верхнего палеозоя Сибири. М.: Наука, 1967. С.61-80.

## СТРАТИГРАФИЯ ДЕВОНСКИХ ОТЛОЖЕНИЙ ЦЕНТРАЛЬНОЙ ЧАСТИ ЗАПАДНОЙ СИБИРИ

С.Н. Макаренко, Н.И. Савина, С.А. Родыгин

Томский государственный университет, Томск, [rodygin@ggf.tsu.ru](mailto:rodygin@ggf.tsu.ru)

В работе дана характеристика девонских отложений, изученных в стратотипическом для данного региона Нюрольском структурно-фациальном районе. Описаны следующие свиты, слагающие разрезы двух типов: лесная, кыштовская, армичевская, солоновская, надеждинская, чузиковская, герасимовская, чагинская, лугинецкая. Возраст их обосновывается по результатам определения изученных авторами комплексов фораминифер, строматопорат, конодонтов и остракод, а также других важных групп фауны: брахиопод, табулят, тентакулитов.

Результаты стратиграфических исследований палеозойских отложений Западно-Сибирской плиты, проведенные большой группой ученых за более чем тридцатилетний период, обобщены в многочисленных статьях и монографиях. В основу создания стратиграфической схемы девона Западно-Сибирской плиты [Решения..., 1999] положена стратиграфическая модель (рис.), разработанная авторами [Саев, Макаренко и др., 1995] на основе изучения первичного кернового материала. Изложение ее концепции в последующих работах [Елкин, Краснов и др., 2001] претерпело некоторые изменения в интерпретации объемов и границ установленных стратиграфических подразделений. Кроме того, за последние годы появились дополнительные данные, уточняющие первоначальные выводы.

Девонские отложения на территории Западной Сибири вскрыты большим количеством скважин. Нюрольский структурно-фациальный район (СФР)

принят за стратотипическую местность для расчленения девонских образований Западно-Сибирской равнины. В девонской истории развития Нюрольского палеобассейна выявлены два этапа: раннедевонский и средне-позднедевонский. Распределение фаций контролировалось сформировавшейся в конце раннего палеозоя блоковой структурой фундамента и для всего девонского периода был характерен унаследованный структурный план дна бассейна, что привело к формированию преимущественно двух типов осадконакопления: на карбонатных платформах и разделяющих их депрессивных зонах, в пределах поднятий, геоморфологически выраженных карбонатными банками. На их склонах в лохкове – раннем эмсе шло формирование органогенно-детритовых осадков (кыштовская, армичевская, солоновская свиты), а в позднем эмсе – органогенных, в том числе, биогермных известняков (надеждинская свита = бизинская свита) [Саев, Макаренко и др., 1995].

Карбонатно-терригенный (депрессивный) тип разреза начинается *лесной свитой* лохковского-пражского возраста, согласно залегающей на майзасской свите приждола. Стратотип установлен в разрезе скважин Майзасская-1 (инт. 3237-2809 м) [Степанов, Краснов, Кульков и др., 1985]. Названа по пос. Лесная Дача в Новосибирской области. Представлена тонким и грубым чередованием черных и черно-коричневых аргиллитов и известняков, редкими покровами базальтовых порфиритов, силлами диабазов (480 м). Нижняя граница согласная, верхняя - не вскрыта. Прослежена в пределах Нюрольского СФР в разрезе скважины Тамбаевская-3, а также на Солоновской, Останинской, Кильсинской, Южно-Тарской, Казанской разведочных площадях. Лохков-пражский возраст установлен на основании комплекса конодонтов *Polygnathus pireneae* Woergma (скв. Солоновская-43, инт. 3229,0 – 3233,0 м, [Савина, Макаренко, Родыгин, 2005]), *Pandorinellina philipi* (Klap.), *Panderodus unicostatus* (Brans. et Mehl), *Pand. sp.*, *Belodella resima* (Philip), *Ozarkodina denckmanni* Ziegl.; остракод *Clavofabellina abunda minor* Pol.; тентакулитов *Nowakia acuaria* Richt., *Styliolina devoniana* G. Ljasch. В основании разреза рифогенного типа осадконакопления Нюрольского СФР залегает *кыштовская свита*, установленная в разрезе скв. Малоичская-22 (инт. 3194-2796 м) [Краснов, Исаев, Асташкина и др., 1993]. Названа по п. Кыштовка Новосибирской области. Представлена темно-серыми, черными, кремво-серыми массивными глинистыми известняками, доломитизированными известняками, реже глобидными био-литокластическими в основании разреза известковыми песчаниками (400 м). Верхняя граница эрозионная. Нижняя, с межовской свитой, согласная. Присутствие на глубине 3194 м пласта серых известковых песчаников может свидетельствовать о внутриформационном несогласии.

В составе отложений преобладают две разновидности известняков: кремовые, кремво-серые, массивные, илестые и пелмикритовые глобидные и биолитокластические. В нижней части (3170-3194 м) - серый песчаник, слабосцементированный, разнозернистый, чаще алевритистый, полимиктового состава, с карбонатным цементом. Характерна примесь (до 10 %) терригенного материала. Биокластический материал (5-10 %) в виде обломков брахиопод, остракод, трилобитов, реже - строматопорат и водорослей. Мощность пачки 134 м.

Кыштовская свита вскрыта скважинами Малоичская-4, Солоновская-44 и др. Лохковский возраст установлен по табулятам - *Favosites socialis* Sok. et Tes., *Yacutiopora dogdensis sibirica* Isaev; брахиоподам *Protathyris sibirica* Zintch., *Iridiostrophia johnsoni* Smith., *Aesopomum cf. sibirica* (Aleks.); строматопоратам - *Parallelostroma minimale* (V. Khalf.), *Hermatostromella parasitica* (V. Khalf.); остракодам - *Rozhdestvenskajites messleriformis* (Pol.), *Hollinella praecox* Pol., *Scaphina altaica* Pol.; конодонтам - *Ozarkodina remscheidensis remscheidensis* (Zieg.), *O. remscheidensis repetitor* (Carls et Gandl); тентакулитам - *Paranowakia intermedia* Barr.

Вышезалегающая *армичевская свита* названа по р. Армич в Томской области [Краснов, Исаев, Саев, 1988]. Стратотип установлен в разрезе скв. Южно-

Табаганская-134 (инт. 3100-3053 м). Парастратотип в скв. Западно-Останинская-443 (инт. 3496-2940 м). Состоит из глинистых известняков и мергелей с линзами и слоями биокластических известняков (до 630 м). Вскрыта скважинами Малоичской-4, Западно-Останинской-443, Солоновской-41, Надеждинской-2 и др. Пражский возраст установлен по фораминиферам: *Cribrosphaeroides apertus* Pron.; строматопоратам - *Syringostromella racemifera* V. Khalf.; табулятам - *Striatopora tschichatschewi* Peetz, *Adetopora ampla* Isaev; остракодам - *Bairdiocypris prodiga* Pol., *Praepilatina praepilatina sibirica* Pol.; брахиоподам - *Taimyrrynx paricostatus* (Tcherk.), *Caplinoplia embryo* (Barr.), *Uncinulus gurjevskensis* Kulk.; тентакулитам - *Nowakia sororcula* Lukes, *Guerichiina strangulata* Boucek et Prantl., *Torcestanella clathrata* Klish., *T. recta* Klish., *T. minima* Klish.; конодонтам - *Pandorinellina steinhornensis mae* (Bult.). Граница с нижележащей кыштовской свитой условна, согласно перекрыта соловновской свитой нижнего эмса.

Изучение аналогов нижнеэмского подъяруса в шельфовом литокомплексе и установление в них местных стратиграфических подразделений на территории Западно-Сибирской плиты имеет сложную историю. Первоначально они входили в состав надеждинской свиты [Краснов и др., 1988; Стратиграфия..., 1990], затем - верхней подсвиты армичевской свиты [Саев, Савина, Родыгин и др., 1990], в 1993 г. выделены в соловновские слои [Краснов, Исаев, Асташкина и др., 1993], а в 1995 г. - установлена соловновская свита [Саев, Макаренко и др., 1995; Решения..., 1999].

*Солоновская свита* названа по разведочной площади в Томской области. Стратотип установлен в скв. Солоновская-43 (инт. 3150-2960 м). Представлена темно-серыми, темно-коричневыми биокластическими, глинистыми известняками, аргиллитами известковистыми (до 200 м). Солоновская свита вскрыта скважинами Малоичской-4, Южно-Тарской-2, Северо-Останинской-2, Западно-Останинской-443, Южно-Табаганской-136, 137 и др. Эмский возраст установлен по фораминиферам - *Parathuramina aperturata* Pron., *P. tuberculata* Lip., *P. eoarguta* Sab.; строматопоратам - *Stellopora fistulosa* (Khrom.); табулятам - *Pachyfavosites cf. yuli* Dubat., *Thamnopora nana* Dubat.; остракодам - *Triglavus sibiricus* Sav., *Miraculum omraensis* Pol., *Bairdiocypris operosus* Pol., *Coeloenellina testata curta* Pol.; тентакулитам - *Nowakia proninae* G. Ljasch., *N. parva* Klish., *Viriattellina pseudogeinitziana* Boucek; конодонтам - *Polygnathus dehiscens* Philip et Jack., *P. gronbergi* Klap. et Johns., *Pandorinellina exigua* (Philip); брахиоподам - *Trigonirhynchia ventricosa* (Aleks.), *Xenospirifer gurjevskiensis* (Rzon.). Дополнительное изучение керна скв. Солоновская-43 выявило комплекс конодонтов: *Polygnathus kitabicus* Yolkin et al., *Polygnathus excavatus* Carls et Gandl, *Vjaloviodus taimyricus* (Kuzmin), *Ozarkodina denckmanni* Ziegl., *Panderodus unicostatus* (Br. et Mehl), который позволил установить соответствие соловновской свиты зонам *kitabicus* и *excavatus* [Савина, Макаренко, Родыгин, 2005]. Согласно залегаёт на армичевской свите и перекрыта надеждинской (=базинской) свитой.

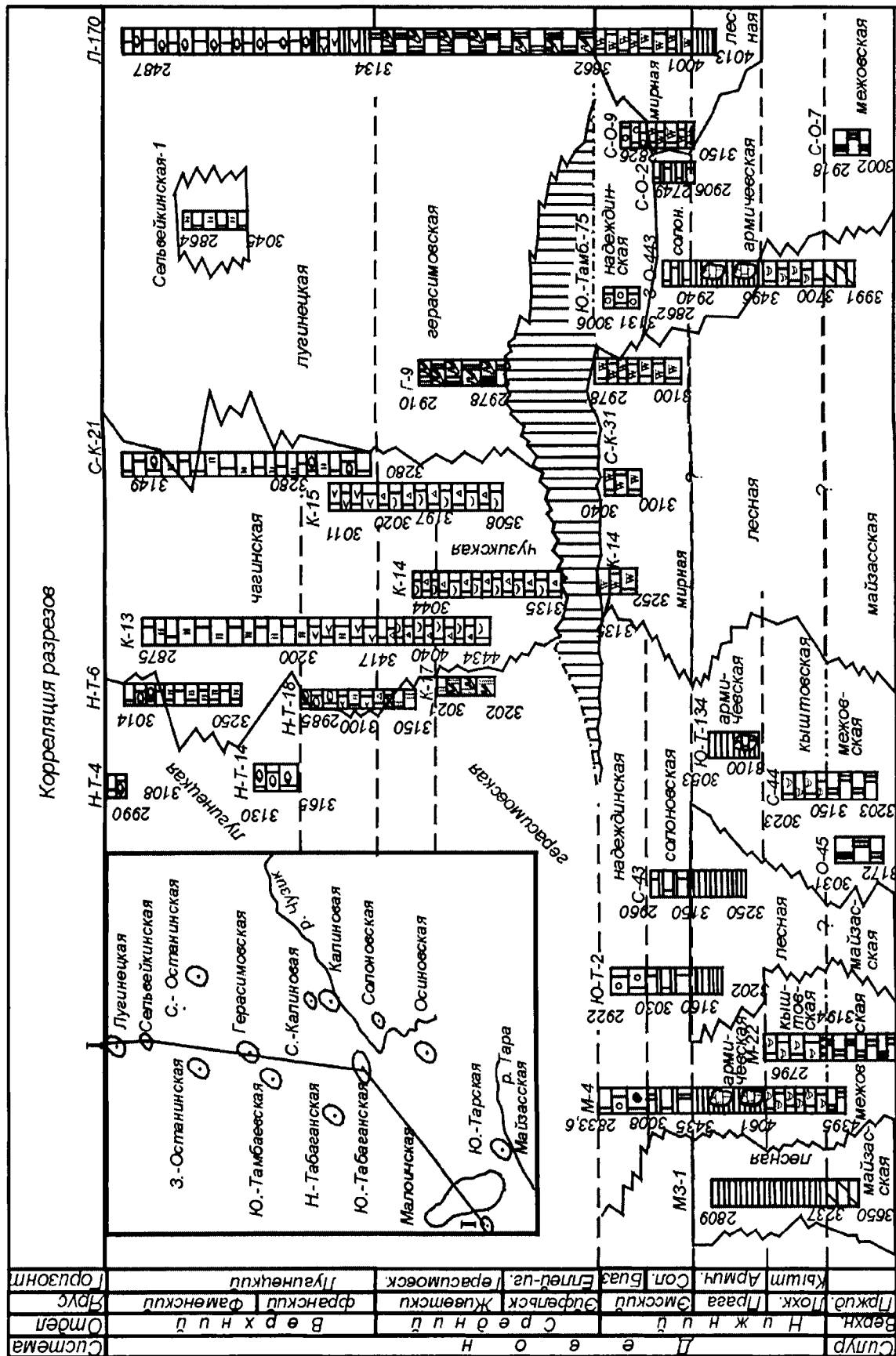


Рис. Схема взаимоотношений местных стратиграфических подразделений девона Нижегородского СФР

Надеждинская свита названа по пос. Надеждинка на р. Малая Ича - правом притоке р. Тары в Новосибирской области. Первоначально стратотип установлен по ядру скв. Малоичская-4 в инт. 3317-2978 м [Богуш, Дубатолов, Дубатолова и др., 1980; Краснов, Степанов,

1986]. После ревизии материалов по скв. Малоичской-4 предлагается выделить стратотип в инт. 3008,0-2833,6 м, где она представлена известняками серыми, темно-серыми до черными органогенными, с кораллами, строматопоратами, водорослями. Вскрыта скважинами

Рата нов,

Южно-Тарской-2, Южно-Тамбаевской-75, 76, Северо-Останинской-9 и др. Возраст - поздний эмс - обоснован находками фораминифер - *Tubeporina gloriosa* Pron., *Ivanovella tomskiensis tomskiensis* Zador. et Juf.; табулят - *Alveolitella karmakensiformis* Dubat., *Coenites bulvankerae* Dubat.; строматопорат - *Stellopora barba* Bog.; остракод - *Carbonita grandis* Pol., *Evlanella fregis* Pol. Согласно перекрывает солоновскую свиту. Верхняя граница условная.

В бассейновом типе осадков солоновской и надежинской свитам соответствует *мирная толща*, названная по оз. Мирному в Томской области [Макаренко, 1991]. Стратотип установлен в скв. Калиновая-14 (инт. 3252,0-3135,5 м), где вскрыты известняки темно-серые до черных глинистые, глинисто-кремнистые с прослоями известковых аргиллитов (до 400 м). Прослежена в скважинах Северо-Калиновой-31, Герасимовских-9, 16, Северо-Останинской-9, Лугинецкой-170 и др. Тентакулиты - *Nowakia praecursor* Boucek, *N. richteri* Boucek et Prantl, *N. barrandei* Boucek et Prantl; остракоды - *Punctaparchites insericus* Rozhd.; *Amphissites torquatus* Bakh., *Berounella spinosa* (Blum.); строматопораты - *Clathrocoilonabeona* Yavor.; конодонты *Pandorinellina exigua exigua* (Philip), *Polygnathus inversus* Klapper et Johnson, *P. serotinus* Telford, *P. foliformis* Snig. Возраст - эмский век. Согласно залегает на лесной свите и со скрытым стратиграфическим перерывом перекрыта *чузиковской свитой*, которая разделена на две подсвиты - нижнюю и верхнюю [Степанов, Краснов, Ратанов и др., 1985]. Названа по р. Чузик в Томской области. Стратотип в скв. Калиновая-13 (инт. 4434-3417 м). Нижняя подсвита (инт. 4434-4040 м) представлена темно-серыми глинистыми известняками, переслаивающимися с пелоидными известняками Фораминиферы: *Parathurammia graciosa* Pron., *P. apertura* Pron., *Irregularina irregulariformis* (Zador. et Juf.), *Atjusella petrova* Zador. et Juf.; конодонты - *Polygnathus varcus* Stauff., *Pol. xylus ensensis* Ziegl., Клар., Johns., *Icriodus obliquimarginatus* Bisch. et Ziegl. Выявлены прослои витрокластических и псаммитовых туфов, тела трахидолеритов. Верхняя подсвита (инт. 4040-3417 м) представлена чередованием черных, темно-серых аргиллитов, глинистых известняков и алевролитов. Фораминиферы - *Cribrosphaeroides turcmenica* М.-Маcl., *Neourchaesphaera polypora* (Antrop.); тентакулиты - *Homoctenus infradomanicus* G. Ljasch., *H. kikinensis* G. Ljasch., *H. ignotus* Mir.; конодонты - *Polygnathus disparilis* Ziegl., Клар., Johns., *P. dubius* Hinde, *Icriodus symmetricus* Brans. et Mehl. Со скрытым перерывом залегает на мирной толще, согласно перекрыта образованиями чагинской свиты. Возраст - средний девон.

В рифогенном типе разреза чузиковской свите соответствует *герасимовская свита*, подразделенная на три подсвиты [Краснов, Исаев, Саев, 1988]. Стратотип определен по керну разреза скв. Герасимовская-9 (инт. 2978-2910 м). Нижнюю подсвиту (еллей-игайский известняк) слагают массивные био-литокластические известняки (110 м). Прослежена в скв. Еллей-Игайской-2 (инт. 3750-3525 м), Елле-Кагальской-1 (инт. 3304-3245 м). Нижняя подсвита сопоставлена с эйфельским ярусом, средняя (малоичский известняк) (410 м) - с нижней частью живетского, верхняя подсвита соотносится с уровнем Фромелена Динанта [Макаренко, Саев, 1990]. Согласно перекрыта отложениями лугинецкой свиты.

*Чагинская свита* [Степанов, Краснов, Ратанов и др., 1985]. Стратотип определен по разрезу скв. Калиновая-

13 (инт. 3417-2875 м). Подразделена на две подсвиты.

Нижнюю подсвиту (инт. 3417-3200 м) составляют черные, черно-коричневые, темно-серые кремнистые тентакулитовые известняки, аргиллиты. Мощность до 300 м. Тентакулиты - *Homoctenus krestovnikov* G. Ljasch., *H. acutus* G. Ljasch., *H. nanus* G. Ljasch., *H. tokomovensis* G. Ljasch., *H. samaricus* G. Ljasch., *H. vagus* Miretskaja.

Верхнюю подсвиту представляют кремни, радиоляриты, кремнеаргиллиты, кремнеизвестняки, окремненные аргиллиты (180 м). Фораминиферы - *Septaglomospiranella nana* Reitl.; остракоды - *Entomozoe (Nehdentomis) ovalis* Savina, *E. (N.) njurolica* Savina; конодонты - *Palmatolepis glabra* Ulrich et Bassler, *Pa. glabra prima* Ziegler et Huddle, *Pa. glabra lepta* Ziegler et Huddle, *Pa. minuta minuta* Branson et Mehl, *Pa. gracilis gracilis* Branson et Mehl., *Polygnathus decorosus* Stauff., *P. xylus xylus* Stauff., *Icriodus alternatus* Branson et Mehl. Возраст нижней подсвиты условно франкий, верхней подсвиты - фаменский. Вскрыта скважинами Калиновое-13, Северо-Калиновое-21, Нижне-Табганскими-6, 18 и Сельвейкинской-1.

В рифогенном типе разреза в составе *лугинецкой свиты* [Краснов, Исаев, Саев, 1988] установлены две подсвиты - нижняя и верхняя. Нижнюю подсвиту слагают известняки серые, кремневые илестые, и известковистые аргиллиты (145 м), а в верхней подсвите, наряду с обычными известняками ступковомковатыми и аргиллитами, появляются туфоловы базальтового состава (505 м). Названа по одноименной разведочной площади. Фораминиферы: *Tikhinella multiformis* Lip., *Eonodosaria evlanensis* Lip., *Septaglomospiranella nana* Reitl., *Quasiendothyra kobeitusana* (Raus.); строматопораты - *Novitella tschussovensis* (Javor.); остракоды - *Famenella kairovensis* Rozhd., *Orthocypris exemplaris* Rozhd.; конодонты - *Ancyrognathus triangularis* Young., *Polygnathus asymmetricus ovalis* Ziegl. et Klapp., *Palmatolepis gigas* Mill. et Young., *Pa. triangularis* Sann., *Polygnathus znepolensis* Spas., *Spathognathodus inornatus* (Bran. et Mehl). С карбоном предполагается незначительный перерыв. Относится к верхнему девону.

Таким образом, девонские отложения Нюрольского структурно-фашиального района Западной Сибири формируют два типа разрезов и охватывают стратиграфический интервал от лоховского до фаменского ярусов. В их изучении остается еще ряд нерешенных вопросов, связанных с трудностями в определении границ между нижним и средним, средним и верхним отделами девона, с отсутствием или фрагментарностью материала для ряда участков разреза и др. Решение этих вопросов - задача ближайшего будущего. К сожалению, объем статьи не позволяет дать исчерпывающую характеристику свит и фаунистических комплексов, что будет сделано в ряде последующих публикаций.

#### Литература

1. *Богош О.И., Дубатов В.Н., Дубатолова Ю.А. и др.* Стратиграфия и литология среднепалеозойских отложений по материалам бурения Малоичской скважины 4 (Новосибирская область). Девон и карбон азиатской части СССР. Новосибирск: Наука, 1980. С. 4-37.
2. *Елкин Е.А., Краснов В.И., Бахарев Н.К. и др.* Стратиграфия нефтегазоносных бассейнов Сибири. Палеозой Западной Сибири. Новосибирск: Изд-во СО РАН, филиал «ГЕО», 2001. С. 70-74.
3. *Краснов В.И., Исаев Г.Д., Асташкина В.Ф., Бочкирева В.С., Дубатов В.Н., Кульков Н.П., Макаренко С.Н., Мирецкая Н.М., Нефедов В.А., Перегудов Л.Г., Савина Н.И., Саев В.И., Сердюк З.Я.* Региональная стратиграфическая схема палеозойских образований нефтегазоносных районов

- Западно-Сибирской плиты. Стратиграфия и палеогеография фанерозоя Сибири. Новосибирск: СНИИГГИМС, 1993. С. 47-78.
4. Краснов В.И., Исаев Г.Д., Саев В.И. Новые данные по литостратиграфии палеозойских отложений юго-востока Западно-Сибирской плиты. Региональная стратиграфия нефтегазоносных районов. Новосибирск: СНИИГГИМС, 1988. С.9-13.
  5. Краснов В.И., Степанов С.А., Исаев Г.Д. и др. Местные стратиграфические подразделения среднего палеозоя юго-востока Западно-Сибирской плиты. Актуальные вопросы геологии Сибири. Томск: Изд-во Том. ун-та, 1988. С. 81-84.
  6. Краснов В.И., Степанов С.А., Ратанов Л.С. Местные стратиграфические подразделения в среднем палеозое Западной Сибири для целей геологоразведочных работ. Региональные и местные стратиграфические подразделения для крупномасштабного геологического картирования Сибири. Новосибирск: СНИИГГИМС, 1986. С.58-65.
  7. Макаренко С.Н. Строматопораты и биостратиграфия девона юго-восточной части Западно-Сибирской плиты. Автореф. дисс. на соиск. уч. степ. канд. геол.-минерал. наук. Новосибирск, 1991. 16 с.
  8. Макаренко С.Н., Саев В.И. Новые данные по палеонтологическому обоснованию возраста среднего палеозоя юго-восточной части Западно-Сибирской равнины по фораминиферам и строматопоратам. Стратиграфия и палеонтология докембрия и фанерозоя Сибири. Новосибирск: СНИИГГИМС, 1990. С. 82-88.
  9. Решения Межведомственного совещания по рассмотрению и принятию региональной стратиграфической схемы палеозойских образований Западно-Сибирской равнины. Новосибирск: СНИИГГИМС, 1999. С. 47.
  10. Савина Н.И., Макаренко С.Н., Родыгин С.А. О стратотипе солоновской свиты нижнего девона (юго-восток Западно-Сибирской плиты). Эволюция жизни на Земле. Матер. III Межд. симпоз. 1-3 ноября 2005 г., г. Томск. Томск: ТГУ, 2005. С. 151-155.
  11. Саев В.И., Макаренко С.Н., Савина Н.И., Исаев Г.Д. Особенности стратиграфической модели нефтегазоносных отложений девона юго-востока Западно-Сибирской плиты. Природокомплекс Томской области. Т.1. Геология и экология. Томск: Изд-во Том. ун-та, 1995. С.34-40.
  12. Саев В.И., Савина Н.И., Родыгин С.А., Мирецкая Н.М. Новые данные по стратиграфии нижнего девона юго-востока Западно-Сибирской равнины по фораминиферам, остракодам, конодонтам, тентакулитам. Геология позднего докембрия и палеозоя Сибири. Новосибирск: СНИИГГИМС, 1990. С. 97-99.
  13. Стратиграфия палеозойских отложений юго-востока Западно-Сибирской плиты. Дубатов В.Н., Краснов В.И., Богуш О.И. и др. Новосибирск: Наука, 1990. 216 с.
  14. Степанов С.А., Краснов В.И., Кульков Н.П., Сердюк З.Я., Запивалов Н.П., Асташкина В.Ф., Исаев Г.Д., Мирецкая Н.М., Перегудов Л.Г., Сидоренко Т.Ф., Ярошинская А.М., Каратайте-Талима В.И. Геологический разрез Майзасской I параметрической скважины (лудлов-ранний девон, Западная Сибирь). Биостратиграфия и биогеография палеозоя Сибири. Новосибирск: Наука, 1985. С. 64-76.
  15. Степанов С.А., Краснов В.И., Ратанов Л.С. и др. Литостратиграфические подразделения среднего палеозоя юго-востока Западно-Сибирской низменности. Стратиграфия и палеонтология докембрия и фанерозоя Сибири. Новосибирск: СНИИГГИМС, 1985. С. 72-83.

## СТРАТИГРАФИЯ И КОРРЕЛЯЦИЯ ДОМОСОЛОВСКИХ ОТЛОЖЕНИЙ ДЕВОНА ВОЛГОГРАДСКОГО И САРАТОВСКОГО ПОВОЛЖЬЯ

В.Н. Мапцурова

Институт ООО "ЛУКОЙЛ-ВолгоградНИПИморнефть", [geo@l-k.ru](mailto:geo@l-k.ru)

В Волгоградском Поволжье на породах фундамента с большим стратиграфическим перерывом залегают разновозрастные девонские образования. Домосоловские отложения девона представлены терригенными, ангидритово-доломитовыми и карбонатными породами. По палинологическим данным они подразделены на зоны: *Retusotriletes clandestinus* (такатинско-вязовские отложения), *Diaphanospora inassueta* (койвенско-бийские отложения) и *Periplecotriletes tortus-Calyptosporites velatus* (клинцовские отложения), позволяющие проводить региональную и межрегиональную корреляцию.

В основании осадочного разреза девона Волгоградского Поволжья залегает базальная пачка песчаников с прослоями алевролитов и аргиллитов. Песчаники светло-серые, кварцевые, полевошпатово-кварцевые, аркозовые, разнозернистые с гравийными зернами, с прослоями алевролитов зеленовато-серых, глинистых и аргиллитов темно-серых, алевритистых, слабо известковистых. Данные отложения по положению в разрезе были сопоставлены с рязскими слоями морсовского горизонта Центрального девонского поля [Батанова и др., 1968]. Они распространены спорадически, в наиболее пониженных участках древнего рельефа. Мощность отложений изменяется от 0 м до 94 м.

Комплекс спор зоны *Retusotriletes clandestinus* был выделен из прослоев аргиллитов и алевролитов базальной песчаной пачки, вскрытой скважиной 13-Зеленовская (инт. 3331-3334 м). Здесь были определены споры *Retusotriletes clandestinus* Tschibr., *R. divulgatus* Tschibr. и др., а также акритархи [Батанова и др., 1982]. Комплекс мiosпор зоны *Retusotriletes clandestinus* позволяет сопоставить вмещающие отложения с нижнерязскими слоями центральных районов Русской платформы [Девон Воронежской ..., 1995], а также

такатинским и вязовским горизонтами региональной стратиграфической шкалы Русской платформы и ее восточных районов [Решение..., 1990; Чибрикова, 1972].

На песчаниках залегает толща пород, имеющая значительно более широкое распространение и относящаяся ранее к морсовскому горизонту s. l. [Батанова и др., 1968]. В практике геологоразведочных работ в Волгоградском Поволжье до настоящего времени обычно используется стратон "морсовский горизонт", который был впервые выделен П.А.Карповым [Карпов, 1958]. Позже горизонт был подразделен на три литологические пачки: нижнюю – доломитово-аргиллитовую, среднюю – ангидритово-доломитовую и верхнюю – аргиллитово-доломитовую [Батанова и др., 1968]. Общая мощность "морсовского горизонта" Волгоградского Поволжья изменяется от 0 м (Задонский выступ фундамента) до 5-25 м (Хоперская моноклинь, Терсинская структурная терраса) и до 312 м (Уметовская палеовпадина). В результате обобщения имеющихся данных и проведенных палинологических исследований, а также корреляции разрезов скважин Волгоградского и Саратовского Поволжья было проведено расчленение "морсовского горизонта" (рис. 1, 2).