

ДЕТАЛЬНАЯ БИОСТРАТИГРАФИЯ ТРИАСА О-ВА КОТЕЛЬНЫЙ (АРХИПЕЛАГ НОВОСИБИРСКИЕ О-ВА, АРКТИЧЕСКАЯ СИБИРЬ)

Константинов А. Г., Соболев Е. С., Ядренкин А. В., Никитенко Б. Л., Пещевицкая Е. Б., Лебедева Н. К., Горячева А. А., Девятков В. П.

Аннотация

Изучение палеонтологии и стратиграфии триаса различных регионов Северо-Востока России и прилегающего арктического шельфа необходимо не только для совершенствования зональных биостратиграфических шкал, межрегиональной и глобальной корреляции, решения проблем стратиграфических границ, но и для разработки и обоснования стратиграфических схем триасовых отложений нового поколения, представляющих собой стратиграфическую основу для проведения различного рода региональных и тематических геологических исследований в Арктике.

Проведенные исследования позволили усовершенствовать зональные шкалы по разным группам фауны и палиноморфам, детализировать биостратиграфическое расчленение триаса Новосибирских о-в, охарактеризовать отдельные горизонты как наземными, так и морскими палиноморфами. Зональные шкалы по разным группам увязаны между собой и с региональной зональной шкалой триаса Сибири и Северо-Востока России, а через нее – с Международной шкалой системы. Разработанный на разрезах о-ва Котельный пакет параллельных зональных шкал триаса по разным группам макро- (аммоноидеи, наутилоидеи, колеоидеи, двустворки и брахиоподы) и микрофоссилий (фораминиферы), ассоциаций микрофитопланктона и наземных палиноморф является инструментом дробного расчленения и корреляции триасовых толщ восточной части шельфа моря Лаптевых и смежных регионов Северо-Востока России.

Ключевые слова:

Триас, Арктика, Новосибирские острова, аммоноидеи, наутилоидеи, колеоидеи, брахиоподы, двустворки, фораминиферы, палиноморфы, зональные шкалы

ДЕТАЛЬНАЯ БИОСТРАТИГРАФИЯ ТРИАСА О-ВА КОТЕЛЬНЫЙ (АРХИПЕЛАГ НОВОСИБИРСКИЕ О-ВА, АРКТИЧЕСКАЯ СИБИРЬ)

А.Г. Константинов¹, Е.С. Соболев¹, А.В. Ядренкин¹, Б.Л. Никитенко^{1,2},
Е.Б. Пещевицкая¹, Н.К. Лебедева^{1,2}, А.А. Горячева^{1,2}, В.П. Девятов³

¹Институт нефтегазовой геологии и геофизики им. А.А. Трофимука СО РАН, 630090, Новосибирск,
просп. академика Коптюга, 3, e-mail: NikitenkoBL@ipgg.sbras.ru

²Новосибирский государственный университет, 630090, Новосибирск, ул. Пирогова, 2

³АО “Сибирский научно-исследовательский институт геологии, геофизики и минерального сырья”,
630091, Новосибирск, Красный пр., 67

Изучение палеонтологии и стратиграфии триаса различных регионов Северо-Востока России и прилегающего арктического шельфа необходимо не только для совершенствования зональных биостратиграфических шкал, межрегиональной и глобальной корреляции, решения проблем стратиграфических границ, но и для разработки и обоснования стратиграфических схем триасовых отложений нового поколения, представляющих собой стратиграфическую основу для проведения различного рода региональных и тематических геологических исследований в Арктике.

Проведенные исследования позволили усовершенствовать зональные шкалы по разным группам фауны и палиноморфам, детализировать биостратиграфическое расчленение триаса, охарактеризовать отдельные горизонты как наземными, так и морскими палиноморфами. Зональные шкалы увязаны между собой и с региональной зональной шкалой триаса Сибири и Северо-Востока России, а через нее – с Международной хроностратиграфической шкалой системы. Разработанный на разрезах о-ва Котельный пакет параллельных зональных шкал триаса по аммоноидеям, наутилоидеям, колеоидеям, двустворкам, брахиоподам, фораминиферам, анализ ассоциаций микрофитопланктона и наземных палиноморф является инструментом дробного расчленения и корреляции триасовых толщ восточной части шельфа моря Лаптевых и смежных регионов Северо-Востока России.

Триас, Арктика, Новосибирские острова, аммоноидеи, наутилоидеи, колеоидеи, брахиоподы, двустворки, фораминиферы, палиноморфы, зональные шкалы

ВВЕДЕНИЕ

Триасовые отложения широко распространены на Северо-Востоке России и в основном представлены терригенными породами морского происхождения, которые формировались в шельфовых бассейнах, примыкавших к окраине Сибирского континента. Насыщенность отложений ископаемыми остатками различных групп макро- и микрофауны, наличие полных разрезов выдвинули рассматриваемую территорию в качестве ключевого региона для разработки детальных биостратиграфических шкал триаса и создания бореального стандарта триасовой системы [Дагис и др., 1979; Дагис, Тозер, 1989; Захаров и др., 1997].

Изучение палеонтологии и стратиграфии триаса различных регионов Северо-Востока России и прилегающего арктического шельфа [Константинов и др., 1997; 2003; 2007; 2013; Брагин и др., 2012], с одной стороны, необходимо для совершенствования и детализации зональных биостратиграфических шкал, межрегиональной и глобальной корреляции триасовых отложений, решения проблем стратиграфических границ с целью создания

геохронологического каркаса для палеобиогеографических [Константинов и др., 2003; Константинов, Соболев, 2004; Брагин и др., 2012] и палеотектонических реконструкций [Захаров и др., 1996; 2002]. С другой стороны, значение этой работы подчеркивается необходимостью разработки и обоснования стратиграфических схем триасовых отложений нового поколения, представляющих собой стратиграфическую основу для проведения различного рода региональных и тематических геологических исследований в Арктике. Актуальность разработки и совершенствования стратиграфических схем для триасовых отложений севера Сибири обусловлена также ресурсным потенциалом региона и его перспективностью на различные виды полезных ископаемых [Добрецов, Похиленко, 2010; Конторович и др., 2010].

Первые систематизированные сведения о палеонтологии (аммоноидеи, гастроподы и брахиоподы) триаса Новосибирских островов были доставлены Российской полярной экспедицией под руководством Э.В. Толля, впоследствии обработанные сотрудниками Академии наук [Толль, 1899; Diener, 1916, 1924 и др.]. Масштабные исследования по палеонтологии, стратиграфии и геологии триаса Новосибирских островов проводились начиная с середины 50-х и особенно в 70-х годов прошлого века, во время геологической съемки и тематических исследований, результаты которых были опубликованы в статьях и объяснительных записках к геологическим картам [Лобанов, 1957; Вольнов и др., 1970; Преображенская и др., 1975; Корчинская, 1977; Дагис и др., 1979; Преображенская, Корчинская, 1979; Короткевич, Преображенская, 1982; Косько и др., 1985 и др.]. Уже при этих первых крупных исследованиях геологии мезозоя осадочных толщ Новосибирских островов особое внимание уделялось биостратиграфическому анализу, как основе для определения стратиграфического положения изучаемых толщ. На основе анализа распространения аммоноидей и двустворчатых моллюсков было намечено ярусное и частично зональное расчленение триаса региона [Вольнов и др., 1970; Преображенская и др., 1975; Преображенская, Корчинская, 1979]. Палинологические исследования триаса о-ва Котельный позволили выделить четыре спорово-пыльцевых комплекса [Короткевич, Преображенская, 1982]. Анализ микрофоссилий дал возможность обосновать фораминиферовые комплексы триаса [Герке, 1977; Касаткина и др., 1985, Касаткина, 1989].

В основу последующих стратиграфических исследований были положены данные по зональному расчленению триаса, мощностям и палеонтологической характеристике триасовых отложений, а также палеонтологический материал и образцы, полученные и собранные при полевых исследованиях в 1984 г [Егоров и др., 1987; Константинов и др., 2003, 2013]. На этих же данных и базировалось первое литостратиграфическое расчленение триаса о-ва Котельный [Решения..., 2009]. Активно изучалась микрофауна: в ряде публикаций были изучены таксономический состав и стратиграфическое распространение в триасовых отложениях о-ва Котельный фораминифер, конодонтов и радиолярий [Ядренкин, 1991, 2008, 2010, 2011, 2015; Никитенко, Ядренкин, 1998; Ядренкин, Клец, 2004; Bragin, 2011, 2015; Брагин и др., 2012; Ядренкин, Левчук, 2014].

В предыдущей статье авторов в журнале "Геология и геофизика" было рассмотрено строение разрезов триаса на о-ве Котельный, предложено усовершенствованное

литостратиграфическое расчленение региона. На единой основе разработано и уточнено фацциальное районирование для триаса восточных районов Лаптевоморского шельфа и прилегающей суши. Анализ строения фанерозойских разрезов территории позволяет рассматривать их в составе промежуточного структурного этажа Лаптевоморской плиты на периферии Сибирского кратона.

Основной целью настоящей работы является как анализ новых материалов по палеонтологии, палинологии и биостратиграфии триасовых толщ о-ва Котельный (рис. 1), полученных авторами в последние годы, так и ревизия ранее опубликованных данных. На этой основе проведено совершенствование и разработка современной детальной биостратиграфической схемы триаса Новосибирского региона, состоящей из комплекса взаимоувязанных зональных шкал по разным группам макро- и микрофауны фауны, наземных и морских палиноморф, обоснование стратиграфического положения стратонев триаса на островах и шельфе моря Лаптевых.

Определения аммоноидей и их биостратиграфический анализ выполнены А.Г. Константиновым; неаммоноидных головоногих моллюсков и нижнетриасовых брахиопод – Е.С. Соболевым; двустворчатых моллюсков – А.Г. Константиновым и Е.С. Соболевым совместно; фораминифер – А.В. Ядренкиным; палиноморф – Е.Б. Пещевицкой, Н.К. Лебедевой и А.А. Горячевой; характеристика и литостратиграфическое расчленение разреза – В.П.Девятовым и Б.Л. Никитенко.

ЗОНАЛЬНЫЕ ШКАЛЫ ТРИАСА О-ВА КОТЕЛЬНЫЙ

Аммоноидеи. За последние 40 лет на основе изучения разрезов триаса Северо-Востока Азии, анализа стратиграфического распространения аммоноидей были разработаны новые, существенно более детальные зональные и инфразональные аммоноидные шкалы для нижнего триаса [Дагис, Ермакова, 1988; 1990; 1993; Dagys, Sobolev, 1995], верхней части нижнего и среднего анизия [Dagys, 2001], ладина [Dagys, Konstantinov, 1992; Дагис, Константинов, 1995], карния и нижнего нория [Константинов, Соболев, 1999а, б]. Панбореальная и бореально-тетическая корреляция триасовых отложений по общим формам аммоноидей позволила пересмотреть положение отдельных границ ярусов и подъярусов в триасе Северо-Востока Азии: нижняя граница нория была совмещена с основанием зоны *Striatosirenites* (= *Omolonosirenites*) *kinasovi* [Константинов, Соболев, 1999б], был обоснован позднеладинский возраст зоны *Stolleyites tenuis* [Константинов, 2008; 2014], ранее относившейся к раннему карнию [Общая шкала..., 1984], из состава которой в стратотипе зоны в Северном Приохотье были выделены слои со *Stolleyites terminalis*, являющиеся терминальным подразделением ладина [Константинов, 2015]. Также с учетом прямой корреляции с тетическими разрезами были получены новые данные по положению границ нижнего и верхнего карния [Константинов, 2014; 2018б], нижнего и среднего нория [Константинов и др., 2003]. В последнее десятилетие была выполнена ревизия таксономического состава и стратиграфического распространения карнийских и норийских аммоноидей в опорном разрезе верхнего триаса центральной части о-ва Котельный [Брагин и др., 2012; Константинов, 2018а, б; 2019а,б].

Находки аммоноидей в триасовых отложениях о-ва Котельный довольно многочисленны и известны из оленека, анизия, ладина, карния и нория. Прогресс, достигнутый в разработке зональных и инфразональных аммоноидных шкал триаса Северо-Востока Азии, позволяет предложить с учетом новых и опубликованных данных, обновленную, более детальную схему биостратиграфического расчленения триасовых отложений о-ва Котельный на зоны, подзоны и слои с аммоноидеями (рис. 2).

Оленек. Нижняя зона оленека *Hedenstroemia hedenstroemi* была установлена ранее по находкам аммоноидей *H. aff. hedenstroemi*, *Hedenstroemia* sp. на северо-западном побережье острова, в районе Лагуны Станции [Корчинская, 1977; Преображенская, Корчинская, 1979]. В центральной части острова этому уровню соответствуют слои 7-8 обнажения КТ1 (р. Тихая) и верхи слоя 4 обнажения КШ6 (р. Шейна).

В центральной части острова, в бассейне р. Шейны (обн. КШ6), находки аммоноидей *Clypeoceratoides gantmani*, *Melagathiceras globosum*, *Anakashmirites* sp. и *Kelteroceras* sp., характерных для зоны *kolymensis* нижнего оленека севера Сибири [Дагис, Ермакова, 1993], позволяет впервые выделить в разрезе зону *kolymensis* (рис. 1, 2). Присутствие зоны *tardus* по аммоноидеям было установлено в центральной части острова в отдельных выходах по рр. Прямая и Глубокая, откуда ранее приводились сведения о находках аммоноидей *Wasatchites* sp. ind. [Корчинская, 1977; Преображенская, Корчинская, 1979].

В районе Лагуны Станции и в бассейне р. Шейны [Егоров и др., 1987] отмечаются находки аммоноидей *Olenikites spiniplicatus*, *Olenekoceras nikitini* и *Prospiringites czekanowskii*, характерных для двух нижних подзон зоны *O. spiniplicatus* – *Sibirites eichwaldi* и *P. czekanowskii* [Dagys, Sobolev, 1995]. Присутствие возрастных эквивалентов верхней подзоны зоны *spiniplicatus* на р. Шейна: *Svalbardiceras spitsbergense*, в слоях 1, 2 и 3 обн. КШ-7 подтверждается находками двустворчатых моллюсков *Claraia aranea*.

Анизий. В районе Лагуны Станции (пачки 6 и 7, обн. 195) ранее [Егоров и др., 1987] были определены аммоноидеи *Stenopopanoceras karangatiense*, характеризующие основание анизия (подзона *arkhipovi* зоны *taimyrensis*). Непосредственно вышележащие отложения, нижние 22 м пачки 8 обн. 195, содержащие в 6 м от основания аммоноидеи *Stenopopanoceras* sp., а в 9 м – *G. kharaulakhensis*, относятся к подзонам *evolutus* и *mirabile* зоны *taimyrensis*. В разрезе КШ7 (р. Шейна) на уровне 0.8-0.9 м от основания слоя 3 обнаружены многочисленные аммоноидеи *K. evolutus* (подзона *K. evolutus* зоны *G. taimyrensis*) (рис. 1, 2).

В районе Лагуны Станции в верхних 6 м пачки 8 (обн. 195) обнаружены *Czekanowskites ex gr. polaris*, *Parapopanoceras medium* и *P. paniculatum*. Под названием “*C. ex gr. polaris*”, вероятно, были ошибочно определены мелкие кадиконические раковины *Praeczekanowskites tumaefactus*, характерные для зоны *solitarius*. Вид *P. medium* распространен в двух верхних зонах нижнего анизия *solitarius* и *caurus* [Dagys, 2001], тогда как *P. paniculatum* характерен для зоны *ventroplanus* (средний анизий). Поэтому, вмещающие отложения верхней части пачки 8 относятся к зонам *solitarius*, *caurus* нижнего анизия и зоне *ventroplanus* среднего анизия. К зоне *ventroplanus* относятся и нижние 9 м пачки 9 обн. 195, где был обнаружен вид-индекс зоны [Егоров и др., 1987]. Верхние 6 м пачки 9 и, по крайней мере, нижние 10 м пачки 10 обн. 195, содержащие остатки *A.*

triformis и *Malleptychites* cf. *kotschetkovi*, относятся к вышележащей зоне *triformis*. Практически не произошло изменений в зональном расчленении по аммоноидеям верхнего анизия, предложенном ранее [Егоров и др., 1987]. Исключения составляют лишь номенклатурные изменения подзоны *tetsa* зоны *nevadanus* на *dzezinense*: подзона *dzezinense* (обн. 195, пачка 12) охарактеризована аммоноидеями *P. dzezinense*, *Indigiophyllites* sp. ind. и *Arctogymnites* sp. ind.; подзона *sublaqueatus* (обн. 195, пачка 13) – *Parafrechites sublaqueatus* и *I. popowi*.

Ладин. Маломощный разрез ладина был описан А.Ю. Егоровым и др. [1987] на северо-западном побережье о-ва Котельный, в 2 км западнее полярной станции и представлен пачкой глин (обн. 195, пачка 14) мощностью 6 м. Нижняя часть пачки (0 – 4 м от основания), охарактеризованная остатками аммоноидей *Arctoptychites omolajensis*, характерных для средней части зоны *constantis* [Дагис, Константинов, 1995], относится нами впервые в настоящей работе к зоне *constantis*. В вышележащих отложениях (пачка 14, верхние 2 м) обнаружены многочисленные аммоноидеи *Aristoptychites kolymensis*, которые выделяются здесь в слои с *A. kolymensis*. Учитывая биозону вида-индекса этих слоев [Дагис, Константинов, 1995], по своему объему они отвечают трем зонам ладинского яруса: *neraensis*, *krugi* и *maclearni*. В центральной части о-ва Котельный (р. Прямая, обн. КП9, слои 3 и 4) обнаружены аммоноидеи *I. ex. gr. oimekonensis*, *I. sp.*, *A. kolymensis* и *Arctogymnites* sp. ind. слоев с *A. kolymensis* (рис. 1, 2).

Вышележащие отложения ладина (обн. 195, пачка 15) на о-ве Котельный были установлены только на северо-западном побережье, где они непосредственно перекрывают слои с *A. kolymensis*. Ранее по находкам *Stolleyites tenuis*, они были отнесены к основанию карния [Егоров и др., 1987]. В настоящей работе зона *tenuis* рассматривается в составе верхов верхнего ладина.

Карний. Верхнетриасовые толщи распространены на о-ве Котельный значительно шире по сравнению с нижне-среднетриасовыми. Также эти отложения в гораздо большей степени подвержены тектоническим деформациям. На северо-западном побережье о-ва Котельный вскрывается лишь нижняя часть карния. Наиболее полный разрез карния обнажен в центральной части о-ва Котельный, в нижнем течении р. Тихая [Косько и др., 1985; Егоров и др., 1987; Брагин и др., 2012].

Базальные слои карния (верхняя подсвита шейнинской свиты), представлены слоями с *A. taimyrensis*, вид-индекс которых определен в разрезе КТ2 (рис. 1, 2), в слоях 1, 2 и в большей, нижней части слоя 3 (интервал 0 – 5.5 м от подошвы). Следует отметить, что биозона вида *A. taimyrensis* охватывает верхнеладинскую зону *tenuis* и нижнекарнийскую зону *omkutchanicum* Северо-Востока Азии [Константинов, 1995; Константинов, Соболев, 1999а, б]. Совместное нахождение аммоноидей *A. taimyrensis* и двустворок *Primahalobia zhilnensis* позволяет сопоставить данный интервал только с нижней зоной карния Северо-Востока России *omkutchanicum* [Константинов, 2008]. Слои с *A. taimyrensis* согласно перекрыты хроноэквивалентами верхней части нижнего карнийского подъяруса Северо-Востока России, что подтверждается находками аммоноидей *A. cf. okhotensis* в верхней части слоя 3 (интервал 3.0 – 6.8 м). Вид *A. okhotensis* появляется на Северо-Востоке России

в слоях нижнего карния, перекрывающих зону *omkutchanicum*, и проходит в верхий карний [Константинов, 1995; Константинов, Соболев, 1999а].

В более высоких горизонтах этого разреза (верхи слоя 7 – основание слоя 8, нижняя подсвита драгоценной свиты) определены *Sirenites* ex gr. *senticosus* (рис. 1, 2), характерные для зоны *armiger*. В большей верхней части слоя 8 (4 м от основания – кровля), слоях 9-11 обн. КТ-2 установлены многочисленные остатки аммоноидей *Yakutosirenites pentastichus*, *Proarcestes* sp., *Neosirenites* ex gr. *irregularis*, характерных для зоны *pentastichus* верхнего карния.

К вышележащей зоне *yakutensis* верхнего карния относятся отложения, вскрытые в нижней части блока 7 точки наблюдения РО2 (5.8 – 6.3 м от основания), где были обнаружены единичные *Orientosirenites yakutensis*. Вероятно, также к зоне *yakutensis* по стратиграфическому положению относится и уровень в 5.2 м выше основания блока 7 с аммоноидеями *P.* cf. *verchojanicus*, *N.* cf. *irregularis*. Ранее примерно из этой части разреза были определены аммониты *Sirenites yakutensis* и *S.* aff. *yakutensis* [Брагин и др., 2012]. В настоящее время, с учетом результатов ревизии *Sirenitidae* из верхнего карния Северо-Востоке Азии [Константинов, 2018а], экземпляр, изображенный как *S. yakutensis* [Брагин и др., 2012; табл. I, фиг. 6], относится к виду *O. bytschkovi*, а форма, определенная как *S.* aff. *yakutensis* – к собственно *O. yakutensis*. Поэтому толща в низах блока 7 относится к нерасчлененным зонам *yakutensis* – *bytschkovi* (рис. 1, 2).

Терминальная зона карнийского яруса *kedonensis* в изученном разрезе в нижнем течении р. Тихая не установлена.

Норий. Биостратиграфические подразделения в ранге аммоноидных зон и слоев с аммоноидеями выделены только в нижнем и в нижней части среднего нория.

К нижней зоне нория *kinasovi* относится интервал разреза, включающий верхнюю часть блока 7 (слой 2), содержащий аммоноидеи *Omolonosirenites kinasovi* и мелкие неопределимые арцестиды; нижнюю часть блока 9 (0 – 3 м от подошвы), охарактеризованная аммоноидеями *Cladiscites tolli*, *Arctophyllites* cf. *popovi* (рис. 1, 2). Виды *C. tolli* и *A. popovi* входят в комплекс аммоноидной зоны *kinasovi* [Константинов и др., 2003]. Также к зоне *kinasovi* относятся и низы блока 14 (6.5 м от подошвы), точки наблюдения РО2 с *O. kinasovi*, *C. tolli*, *A.* cf. *popovi* и мелкими неопределимыми сиренитидами и арцестидами. В интервале 13-20 м от подошвы блока 14 (рис. 1, 2) определены аммоноидеи *Norosirenites nelgehensis* sp. juv., *N.* aff. *obruchevi* и *Arcestes* sp. ind., характеризующие слои с *N. nelgehensis* и *N. obruchevi* зоны *verchojanicum*.

Низы среднего нория, по находкам вида-индекса в разрезе точки наблюдения РО3 (рис. 1, 2), обособляются в слои с *Cyrtopleurites* ex gr. *altissimus* [Константинов и др., 2003]. На основании находок *Rhacophyllites* sp. ind. возможно к этим слоям относится и основание точки наблюдения РО4. В вышележащей части точки наблюдения РО4 установлены многочисленные юные экземпляры космополитных долгоживущих родов *Arcestes*, *Placites*, *Cladiscites*, *Megaphyllites* и *Rhacophyllites*.

В триасе острова Котельного распространены три группы неаммоноидных головоногих моллюсков – наутилоидеи, колеоидеи и ортоцератоидеи. Первые сведения о триасовых наутилоидеях и колеидеях известны со второй половины 70-х годов прошлого

века [Преображенская и др., 1975; Преображенская, Корчинская, 1979; Егоров и др., 1987]. В 2000-х годах разрабатывались первые биостратиграфические схемы по этим группам [Константинов и др., 2003; Брагин и др., 2012]. Полученные новые материалы, по материалам полевых исследований, а также ревизия ранее опубликованных данных позволяют предложить новые схемы биостратиграфического расчленения триаса этого района по наутилоидеям и колеоидеям в ранге слоев.

Наутилоидеи. Наиболее древние свёрнутые наутилоидеи обнаружены на северо-западном побережье о-ва Котельного. Там в чёрных глинах станционной свиты с зональным комплексом верхнеанизийских аммоноидей подзоны *sublaqueatus* (обн. 195, пачка 13) [Егоров и др., 1987] встречены наутилоидеи *Syringonautilus*. В настоящей работе данный стратиграфический интервал выделяется в слои с *Syringonautilus*. Более высокие горизонты станционной свиты (верхний ладин), вскрытые в центральной части острова на р. Прямой (обн. КП8, осыпь слоев 3 и 4) содержат наутилоидей *Gryponautilus cf. kegalensis* (рис. 1, 2). Ранее в карнии (аммоноидная зона *armiger*) на р. Туор-Юрях было установлено присутствие наутилоидной зоны *Proclydonautilus pseudoseimkanensis* на основании находки вида-индекса этой зоны [Брагин и др., 2012; с. 63, табл. I, фиг. 5]. Однако, проведенные позже дополнительные исследования материала доказали ошибочность ранее сделанного определения. В настоящей работе этот экземпляр переопределен как *P. ex gr. goniatites*. В нижней подсвите драгоценной свиты на р. Тихой в слое 7 обнажения КТ2 (зона *armiger*), а также в слоях 8-11 того же обнажения (зона *pentastichus*, верхний карний) широко распространены обломки раковин наутилоидей из рода *Proclydonautilus* с сохранившимся ретикулярным орнаментом, реже, с фрагментами лопастных линий. Тщательное сравнение материала с р. Тихой и экземпляра с р. Туор-Юрях показало их полное сходство. Интервалы разреза карния на реках Тихая и Туор-Юрях обособляются в слои с *P. ex gr. goniatites*, стратиграфическое положение которых отвечает верхней части аммоноидной зоны *armiger* и почти полному объему зоны *pentastichus*. Установленная ранее в карнийских отложениях на р. Туор-Юрях наутилоидная зона *P. pseudoseimkanensis* в схеме триаса о-ва Котельного должна быть упразднена. В верхней части аммоноидной зоны *pentastichus* обнаженной в верховьях р. Прямой, встречен комплекс наутилоидей состоящий из видов *P. triadicus* и *P. ex gr. spirolobus* [Брагин и др., 2012]. По характерному виду наутилоидей данный стратиграфический интервал разреза триаса мы выделяем в слои с *P. triadicus*.

В верхней подсвите драгоценной свиты верхняя часть блока 7, блок 8, нижних 3 м блока 9 и нижние 6.5 м блока 14 точки наблюдения РО2 (рис. 1, 2) по комплексу наутилоидей *P. cf. spirolobus*, *Proclydonautilus sp.* и *Germanonautilus ex gr. popowi* отнесены к слоям с *P. cf. spirolobus* [Константинов и др., 2003; Брагин и др., 2012]. Эти слои по своему объему полностью отвечают аммоноидной зоне *kinasovi* нижнего нория. В верхней части казаркинской свиты (интервал 3,8 м – 9,45 м от основания точки наблюдения РО4) и в нижней половине луговой свиты (обнажение КТ3, слой 1) в разрезе на р. Тихой, которые соответствуют зонам по двустворкам *Eomonotis daonellaeformis* среднего нория и нижней части зоны *Monotis ochotica* верхнего нория встречены наутилоидеи *P. cf. natosini* и *Germanonautilus sp.* Находки наутилоидей в средненорийской зоне *E. pinensis* разреза не известны. Однако, можно предположить, что диапазон распространения отмеченных

видов наутилоидей включал и эту зону, поскольку в следующей выше по разрезу верхненорийской зоне *M. ochotica* они встречаются. Данная часть разреза отвечает ранее установленным слоям с *P. cf. natosini* [Константинов и др., 2003; Брагин и др., 2012].

Колеоидеи. На отдельных стратиграфических уровнях карния встречаются довольно многочисленные ростры с фрагмоконами и отдельные ростры. Все находки фрагмоконов условно относятся либо к роду *Atractites*, либо к роду *Mojsisovicsteuthis* (сем. *Xiphoteuthididae*); ростров – к роду *Belemnococeras* (сем. *Aulacoceratidae*).

Находки фрагмоконов рода *Atractites* с недостаточной сохранностью для более точных определений зафиксированы на северо-западном побережье в районе Лагуны Станции в станционной свите в верхнем анизии (зона *nevadanus*) в пачках 12 и 13, обн. 195 [Егоров и др., 1987]. В центральных районах острова на р. Прямой (осыпь слоев 2-4 обнажения КП8) *Atractites* sp. обнаружены в более высоких горизонтах станционной свиты – в верхнеладинских слоях с *Aristoptychites kolymensis*. Находки этих колеоидей известны и в нижнем карнии (обнажение КТ2, слои 1 и 2) (рис. 1, 2) в слоях с *Arctophyllites taimyrensis* [Брагин и др., 2012].

Выше по разрезу карния (верхи зоны *armiger*, зона *pentastichus* и нерасчлененных зон *yakutensis* – *bytschkovi*) на р. Тихой в драгоценной свите распространены многочисленные отдельные ростры и ростры с фрагмоконами колеоидей вида *Belemnococeras darkense* (слои 7-11, обнажение КТ2; блоки 2-6, нижняя часть блока 7, точка наблюдения РО2). По характерному виду колеоидей данный биостратиграфический уровень разреза триаса о-ва Котельного выделяется в слои с *B. darkense*. Слои с этими колеоидеями также прослежены в верховьях р. Прямой [Брагин и др., 2012]. В разрезе верхней подсвиты драгоценной свиты на р. Тихой (в 7,8 м от основания слоя 2 блока 7 и в нижних 2,3 метра блока 9 точки наблюдения РО2) обнаружены фрагмоконы колеоидей *Mojsisovicsteuthis* sp. А, а в блоке 8 той же точки наблюдения – *Atractites* sp. В этой части разреза по колеоидеям можно выделить слои с *Mojsisovicsteuthis* sp. А (рис. 1, 2). Вид-индекс выделенного подразделения характеризуется небольшими по размерам фрагмоконами с умеренными углами расширения, низкими камерами и прямыми перегородочными линиями. Возраст данного биостратона определяется аммоноидеями зоны *kinasovi* и галобидами из слоев *Zittelihalobia kiparisovae* нижнего нория.

В казаркинской свите на стратиграфических уровнях 85,3 м от основания точки наблюдения РО3 и 1,53 м от основания точки наблюдения РО4 были сделаны находки фрагмоконов колеоидей, характеризующиеся более крупными размерами, большими углами расширения, низкими камерами и слабоволнистой перегородочной линией. На основании отмеченных морфологических признаков эти колеоидеи идентифицированы нами как *Mojsisovicsteuthis* sp. В. Они входят в состав комплекса макрофауны характеризующий средненорийские слои с аммоноидеями *Cyrtopleurites* ex gr. *altissimus*. В выходах на левом берегу р. Балыктаха, ниже устья р. Тугуттах эти же колеоидеи встречены вместе с редкими двустворчатыми моллюсками *Eomonotis daonellaeformis*, в основании следующей стратиграфически выше зоны *E. daonellaeformis* (средний норий) [Брагин и др., 2012]. Стратиграфический интервал разреза, заключенный между отмеченными точками отбора образцов на р. Тихой и отложениями на левом берегу р. Балыктаха, предлагается

выделить в слои с *Mojsisovicsteuthis* sp. B (рис. 1, 2), отвечающие по объему слоям с *C. ex gr. altissimus* и низам зоны *E. daonellaeformis*. В более высоких горизонтах казаркинской свиты, отвечающих зоне *E. daonellaeformis*, в интервале 3,81 – 9,45 м от основания точки наблюдения РО4, выделяются слои с колеоидеями *Atractites* cf. *conicus*. Установленный биостратон характеризуется остатками колеоидей с необычно крупными фрагментами (до 80 мм в диаметре). Подобные крупные формы колеоидей не известны из норийских отложений других регионов северо-востока России, но довольно обычны в нижнем и среднем нории Восточных Альп [Mojsisovics, 1871]. В луговой свите, вскрытой в разрезе на р. Тихой в обнажениях КТ3 и КТ4, совместно с двустворчатыми моллюсками зоны *Monotis ochotica* широко распространены узкоконические с высокими камерами фрагменты колеоидей близкие к виду *Atractites alveolaris*. Данный вид колеоидей описан из верхнего нория и рэта Восточных Альп [Mojsisovics, 1871; 1902]. В рассматриваемой части триасового разреза на р. Тихой предлагается установить слои с колеоидеями *A. ex gr. alveolaris*.

Ортоцератоидеи крайне редки в триасовых отложениях о-ва Котельного и до сих пор остаются недостаточно изученными. Все обнаруженные на острове триасовые ортоцератоидеи относятся к роду *Trematoceras* (сем. *Pseudorthoceratidae*). В разрезах о-ва Котельный трематоцерасы встречаются в районе Лагуны Станции (анизий); разрезах р.Тихая (анизий; карний, 6,5 м от основания слоя 7 обн. КТ2; 6 м от основания слоя 8 обн. КТ2; норий, зона *Eomonotis daonellaeformis*, 6 м от основания точки наблюдения РО4); разрезах р.Прямая (анизий и карний) [Егоров и др., 1987; Брагин и др., 2012].

Двустворчатые моллюски. Находки многочисленных двустворок в оленеке-нории о-ва Котельный позволили проследить здесь зональные подразделения шкалы по двустворкам [Преображенская и др., 1975; Корчинская, 1977; Преображенская, Корчинская, 1979; Егоров и др., 1987; Курушин, 1989, 1998].

Редкие двустворки нижнего оленека (*Peribositria mimer*) впервые фиксируются с аммоноидеями зоны *hedenstroemi* (район Лагуны Станции) [Корчинская, 1977; Егоров и др., 1987] и зоны *kolymensis* (р. Шейна, обн. КШ6) (рис. 1, 2). Более разнообразные комплексы характеризуют вышележащую зону *Claraia occidentalis* в центральной части о-ва Котельный (кровля нижнего оленека), кроме вида-индекса определены: *Eumorphotis* sp. и *Streblopterinella egorovi* [Егоров и др., 1987; Курушин, 1989]. Терминальные толщи оленека охарактеризованы обильными скоплениями двустворок *C. aranea* в обн. КШ7 на р.Шейна.

В верхнем анизии на северо-западе острова (пачка 13, обн.195) прослежены зоны *P. taimyrensis*, *Daonella americana* и *D. dubia*. В центральной части острова (р. Прямая, пачка 6, обн.186) отмечаются находки двустворок зоны *D. dubia* [Егоров и др., 1987; Курушин, 1998]. В комплексах двустворок встречаются: *Meleagrinnella* cf. *tasaryensis*, *M. omolonensis*, *Daonella* sp., *D. dubia*, *D. ex. gr. dubia*, *P. taimyrensis*, *Streblopterinella* sp., *S. newelli*, *Leptochondria alberti*.

По двустворчатым моллюскам в районе Лагуна Станции в разрезе ладина ранее были выделены зоны *Magnolobia prima*, *D. frami* и *Magnolobia subarctica* [Курушин, 1998]. Здесь (пачка 14 обн. 195) совместно с аммоноидеями *Arctoptychites omolajensis* и

Aristoptychites kolymensis в интервале 0.5 – 2.5 м от основания разреза собраны *D. frami*, *Streblopterinella* sp., *S. aff. newelli*; 3.5 – 5 м от подошвы: *D. frami*, *Unionites* sp., *M. ex gr. subarctica*, *M. subarctica*, *M. prima*, *Meleagrinnella tasaryensis* [Егоров и др., 1987]. В центральной части острова присутствие зон *D. frami* и *M. subarctica* отмечается в разрезе ладина на р. Прямая (обн. КП8, слои 2, 3) (рис. 1, 2). Обильные скопления *Primahalobia korkodonica* и *Daonella* sp. (шейнинская свита, нижняя подсвита) позволили обособить слои с *P. korkodonica* в кровле разреза ладина в районе Лагуна Станции (пачка 15, обн.195 [Егоров и др., 1987; Курушин, 1998]).

В основании карния (слои с *A. taimyrensis*) в верхней подсвите шейнинской свиты на р. Тихая, обн. КТ2 прослежена зона *P. zhilnensis* (рис. 1, 2). В этом же разрезе, начиная с верхов слоя 3 обособляется зона *Indigirohalobia porowi*. Стратиграфическое распространение вида *I. porowi* ограничено верхней частью нижнего карния, слоями с *Seimkanites aculeatus*, зонами *buralkitensis*, *seimkanense* и *armiger* [Полуботко, 2005]. Большая часть слоя 8 этого разреза, слои 9-11 относятся к зоне *Zittelihalobia ornatissima* по многочисленным находкам вида-индекса. Зона *Z. ornatissima* отвечает по своему объему аммоноидной зоне *pentastichus* [Полуботко, 1986; 2005; Курушин, 1998].

Основание нория хорошо охарактеризовано скоплениями *Z. kiparisovae* в точке наблюдения РО2 (рис. 1, 2), верхняя часть блока 7 – нижняя часть блока 9 и 14, позволяющая установить одноименные слои, соответствующие аммоноидным зонам *kedonensis* и *kinasovi* [Полуботко, 2005]. Верхняя часть блока 14 отвечает зоне *I. indigirensis*, там совместно с видом-индексом отмечается *Z. cf. obruchevi* и *Halobia aotii*. Средненорийские двустворки представлены характерным комплексом с *Dacryotoma* sp., *Cryphaea* sp., *Otapiria* sp., *Eomonotis daonellaeformis*, *E. scutiformis* и *E. setakanensis* зоны *E. daonellaeformis*, обнаженной в верхней части точки наблюдения РО4. Более высокие горизонты представлены зоной *E. pinensis* с видом-индексом, *E. scutiformis*, *E. setakanensis*, *Otapiria korkodonensis*, *Oxytoma mojsisovicsi*, *H. fallax*, *H. aotii* в разрезе нория р. Тихая [Егоров и др., 1987; Курушин, 1998]. В вышележащих отложениях среди ископаемых органических остатков в обнажениях КТ3, КТ4 и точки наблюдения РО7 резко преобладают многочисленные двустворчатые моллюски рода *Monotis* (зона *M. ochotica*). В нижней части монотисовых слоев на р. Тихая в обн. КТ3 установлены *M. zabaikalica*, *M. ochotica* и *M. cf. jakutica*. В верхней части монотисовых слоев в обн. КТ4 обнаружены только двустворчатые моллюски *M. ochotica* и *M. pachypleura*.

Брахиоподы. Низы триаса (инд и нижний оленек) содержат мало органических остатков. Поэтому в стратификации разрезов особую роль играют находки брахиопод. Раннетриасовые брахиоподы из разных регионов северного полушария представлены общими родами и даже видами. Подобная слабая биогеографическая обособленность раннетриасовых брахиопод даже при малом количестве форм позволяет в отдельных случаях использовать их для стратиграфии [Дагис, 1974; Dagys, 1993]. В таба-юряхской толще были собраны *Abrekia* sp. (в 1,3 м от основания слоя 1, обн. КТ-1). Род *Abrekia* характерен для индского яруса Южного Приморья и Кавказа. В Гималаях и на Тибете абрекии распространены в отложениях индского и оленекского ярусов [Дагис, 1974; Chen et al., 2002, 2005]. По находкам этих брахиопод мы выделяем во вмещающих отложениях

изученного разреза слои с *Abrekia* sp., которые по своему объему, вероятно, отвечают индскому ярусу. В основании чекановской свиты (в слой 3, а также в 0,2 м ниже кровли слоя 7 обн. КТ1) определены находки *Paranorellina* sp. (рис. 1, 2). Эти формы известны из оленека Южного Приморья и Тибета [Дагис, 1974; Chen et al., 2002]. Основание чекановской свиты с моновидовым комплексом брахиопод обособляются в слои с *Paranorellina* sp., вероятно соответствующие низам зоны *hedenstroemi*.

Фораминиферы. Ассоциации фораминифер обычно многочисленны и встречаются практически по всему разрезу триаса, за исключением отдельных редких уровней. Фораминиферы представлены более чем 50 родами, среди которых таксономически преобладают известковистые формы. В количественном отношении в ассоциациях отмечается резкое доминирование таксонов с агглютинированной раковиной. Известковистые формы в нижнем и среднем триасе приурочены к определенным стратиграфическим уровням, а в верхнем триасе отличаются высоким таксономическим разнообразием. Эти исследования позволили существенно усовершенствовать и детализировать биостратиграфическую шкалу триаса о-ва Котельный по фораминиферам [Ядренкин, 1991, 2010, 2011, Константинов и др., 2013], уточнить стратиграфическое положение границ. Современное обоснование биостратонов и таксономический состав ассоциаций приводится впервые.

Слои с *Hyperammia proneptis*, *Ammobaculites* ex gr. *longus* КТФ1 выделяются впервые. Типовой разрез КТ1 на р.Тихая, чекановская свита, слои 4-9 (рис. 1, 2). Комплекс фораминифер в таксономическом и количественном отношении обедненный, явные доминанты отсутствуют, характерны *H. proneptis*, *Tolyammia* ex gr. *glareosa*, отмечены редкие *A. ex gr. longus*, *A. ex gr. duncani*, *Ammodiscus* ex gr. *septentrionalis*, *Glomospira* ex gr. *perplexa*, *Dentalina subexilis*, *Digitina* sp., *Reophax* sp., *Nodosaria* sp. Нижняя граница проводится по появлению вида-индекса, верхняя по обновлению комплекса. Совместно с комплексами фораминифер встречены двустворки и брахиоподы нижнего оленека.

Слои с *Glomospira* aff. *perplexa*, *Digitina triassica* КТФ2. Типовой разрез КТ1 на р. Тихая, слой 10; дополнительный разрез по р. Шейна, КШ7, слой 1, основание слоя 2, основание станционной свиты (рис. 1, 2). В комплексе фораминифер отсутствуют доминирующие таксоны, ядро составляют относительно многочисленные *D. triassica*, *H. proneptis*, крупные *G. aff. perplexa*, *A. ex gr. septentrionalis*, частые *Am. longus*, *Glomospirella* sp., *Reophax* sp. Комплексы фораминифер встречены с двустворками и аммонитами верхнего оленека [Егоров и др., 1987]. Верхняя граница в разрезе КШ7 проводится по обновлению комплекса.

Слои с *Gaudryinella* aff. *kotlensis*, *Gaudryina* aff. *triassica* КТФ3 установлены в разрезах станционной свиты р. Шейна, КШ7, слои 2, 3; р. Прямая, КП8, слои 2-5 (рис. 1, 2). Дополнительные разрезы нижнего (обн.193, пачка 4) и верхнего (обн.186, пачка 6) анизия по р. Прямая; среднего анизия (обн. 195, пачка 9) на побережье Лагуны Станции [Егоров и др., 1987, Ядренкин, 2010]. Фораминиферы многочисленные, доминирующими в составе комплекса являются агглютинирующие виды: *H. proneptis*, *A. ex gr. septentrionalis*, обычны *Am. longus*, *Reophax* ex gr. *syndascoensis*. Характерной особенностью комплекса является появление относительно многочисленных мелких *G. aff. kotlensis*, *G. aff. triassica*,

Bigenerina lindae, *Turritellella* ex gr. *mesotriassica*, *Verneuilinoides* sp., *V.* ex gr. *edwardi*, *Trochammina* sp. Стратиграфический объем слоев определяется по находкам двустворок и аммоноидей как верхи верхнего оленека – нижняя половина верхнего ладина.

Слои с *Marginulinopsis incompta* КТФ4 (ранее показывались как слои с *M.* ex gr. *prima* [Константинов и др., 2013]). Типовой разрез расположен в районе Лагуны Станции (обн. 195 пачка 14 [Егоров и др., 1987]). Комплекс фораминифер отличается своеобразием и состоит из известковистых форм: *M. incompta*, *Astacolus dolganensis*, *Nodosaria* cf. *shizishaensis*, *N.* aff. *metensis*, *Pseudonodosaria lubrica*, *Dentalina acuta*, *D. subexilis*, *D. pseudolateralis*, *Frondicularia* cf. *lepidaeformis*. Слои с фораминиферами соответствуют верхней части верхнего ладина, и вероятно, являются стратиграфическим аналогом слоев КТФ5.

Слои с *Grigelis lagoenaeformis*, *Dentalina subexilis* КТФ5. Типовой разрез расположен на правом берегу р. Прямая, КП8, слои 6-7, средняя часть станционной свиты. В комплексе фораминифер, доминируют агглютинирующие формы: *H. proneptis*, *Ammodiscus* sp., *A.* ex gr. *septentrionalis*, реже встречаются *Glomospira* sp., *Gaudryina* sp., *G.* aff. *triassica*, *Gaudryinella* sp., *Verneuilinoides* sp.; единичны *Haplophragmoides* ex gr. *wilgunyaensis*, *Turritellella* ex gr. *mesotriassica*, *Reophax* sp. Характерно появление известковистых видов: *G. lagoenaeformis*, *G.* cf. *globosus*, *D. subexilis*, *Nodosaria* ex gr. *capitacula*, *Frondicularia* cf. *lepidaeformis*, *Pseudonodosaria* sp., *Astacolus* sp., *Marginulina* sp., *Ichthyolaria* sp. Для большинства раковин данного комплекса характерна мелкогабаритность и тонкостенность. В комплексе впервые появляются виды представителей родов *Grigelis*, *Frondicularia*, *Nodosaria*, которые характерны для вышележащих нижнекарнийских слоев. По стратиграфическому объему слои соответствуют верхней части верхнего ладина.

Слои с *Nodosaria liratella*, *Falsopalmula minuta* КТФ6 подробно описаны ранее [Ядренкин, 1991], с типовым разрезом расположенном на побережье Лагуны Станции, обн.195, пачки 15-16 [Егоров и др., 1987]. В комплексе фораминифер доминируют *Ammodiscus* sp., мелкие *N. liratella*, *N.* ex gr. *mitis*, *G. borealis*, характерны: *H. proneptis*, *Astacolus egorovi*, *F. minuta*, *Fr. lepidaeformis*, *Geinitzinita antiqua*, *G. borealis*, *Ichthyolaria* ex gr. *sulcata* и др. По стратиграфическому объему слои соответствуют самым верхам ладина (зона *tenuis*) – основанию карния.

Слои с *Gaudryina* aff. *triadica* КТФ7 установлены в верхней подсвите шейнинской свиты, в разрезе по р. Тихая КТ2, слой 1, низы слоя 2 (рис. 1, 2); в разрезе р. Прямая КП9, верхи слоя 3 – низы слоя 7. В комплексах доминируют *G.* aff. *triadica*, *A.* ex gr. *tenuissimus*, *H.* ex gr. *proneptis*, обычны *Haplophragmoides* ex gr. *wilgunyaensis*, *G. triassica*, *Turritellella* ex gr. *mesotriassica*, *Reophax* sp., *Trochammina* sp. Слои с фораминиферами соответствуют средней части нижнекарнийским слоям с аммоноидеями *Arctophylites taimyrensis*.

Слои с *Gaudryinella* aff. *vallis*, *Marginulinopsis novosibirica* КТФ8 ранее были выделены в разрезе р. Прямая (обн.2020, слой 3) [Егоров и др., 1987; Ядренкин, 2010]. Слои прослежены в разрезе верхней подсвиты шейнинской свиты по р. Тихая КТ2, верхи слоя 2, слой 3 (рис. 1, 2) и разрезе р. Прямая КП9. Нижняя граница проводится по появлению *G.* aff. *valis*, *Ammobaculites* sp. В целом комплекс представлен многочисленными фораминиферами: доминируют агглютинирующие формы *A.* ex gr. *septentrionalis*, *H.*

proneptis, обычны *Verneuilinoides* sp. В составе комплекса характерно присутствие относительно разнообразных нодозариид: *M. novosibirica*, *M. subnordvikensis*, *Lenticulina kotelnensis*, *Fr. lepidaeformis*, *Fr. flabellata*, *G. borealis*, *G. lagoenaeformis*, *G. balyktakhensis*, *Anmarginulina mirifica*, *G. borealis*, *Dentalina* ex gr. *subexilis* и др. Слои соответствуют верхам зоны *Primahalobia zhilensis* и нижней части зоны *Indigirohalobia popovi*, нижний карний.

Слои с *Trochammina* sp. A (ex gr. *inusitata*) KTF9. Типовой разрез на р. Тихая, КТ2, слои 4-5, верхи шейнинской свиты (рис. 1, 2). В комплексе доминируют *A. ex gr. septentrionalis*, *H. proneptis*, редко встречаются *G. aff. valis*, *Verneuilinoides* sp. (ex gr. *contortus*), *D. ex gr. subexilis*, *Lenticulina* sp., многочисленен вид-индекс, исчезают доминирующие формы нижележащих слоев (*G. aff. triadica*). Стратиграфический объем слоев соответствует средней части зоны *Indigirohalobia popovi*.

Слои с *Evolutinella* ex gr. *vertens*, *Trochammina* sp. A (ex gr. *inusitata*) KTF10 выделены в разрезе р. Тихая, точка наблюдения PO2, блок 7, верхняя подсвита драгоценной свиты (рис. 1, 2). Ядро комплекса составляют *E. ex gr. vertens*, *Trochammina* sp. A (ex gr. *inusitata*), *H. proneptis*, *A. ex gr. septentrionalis*, *Gaudryina* ex gr. *adoxa*. Известковистые формы редки, малочисленны и приурочены к верхней части толщи, где присутствуют *Lingulina* ex gr. *triassica*, *Pseudonodosaria* cf. *simpsonensis*, *Astacolus* ex gr. *cannudatus*, *A. aff. colliopsis*. Стратиграфический объем слоев отвечает самым верхам карния – основанию нория.

Слои с *Vaginulinopsis minusculus*, *Lenticulina triassica* KTF11 [Ядренкин, 2010, 2011] объемлют верхнюю часть блока 7, блоки 8, 9 и нижнюю половину блока 14, точки наблюдения PO2 на р. Тихая (рис. 1, 2), верхняя подсвита драгоценной свиты. Ядро комплекса составляют многочисленные агглютинирующие формы *E. ex gr. vertens*, *H. proneptis*, *A. ex gr. tenuissimus*, *G. ex gr. perplexa*, *Gaudryinella* ex gr. *campbelli*, *Verneuilinoides* sp., *Spiroplectammina* sp.; характерными являются *L. triassica*, *Vaginulinopsis minusculus*, *Rectoglomospira?* sp.; обычны: *G. alaskensis*, *I. aff. triassica*, *I. xiphozuroides*, *A. cannudatus*, *A. aff. colliopsis*, *Falsopalmula arignota*, *Pyrulina* ex gr. *liassica*, *Eoguttulina* ex gr. *permiana*, *Paleopolymorphina* aff. *vagina* и др. Для этого уровня характерно первое появление в триасе Сибири целого ряда видов, а также ряда форм, по-видимому, являющимися новыми видами родов *Glomospira*, *Turritellecta*, *Planularia*, *Evolutinella*, *Verneuilinoides*, *Textularia*, *Recurvoides*, *Ammosiphonia?* sp. Стратиграфическое положение слоев соответствует низам нория (аммоноидная зона *kinasovi* и основание зоны *verchojanicum*).

Слои с *Paleopolymorphina* ex gr. *vagina*, *Eoguttulina* aff. *metensis* KTF12 являются стратиграфическим аналогом верхов слоев KTF11 и низов KTF13 [Ядренкин, 2015], типовой разрез слоев установлен в нижних 46 м разреза точки наблюдения PO3 (казаркинская свита) (рис. 1, 2). На этом уровне отмечается относительно массовое появление и стабильное присутствие полиморфинид: *E. metensis*, *E. telotallama*, *E. cf. permiana*, а также *P. ex gr. vagina*, *Pyrulina* ex gr. *liassica*, *Sagoplecta* sp., *S. cf. humatioides*, *Sigmomorphina* sp. Впервые для триасовых отложений Сибири отмечено появление представителей родов *Sigmomorphina* и *Paleopolymorphina*. Стратиграфический объем слоев отвечает верхней части нижнего – основанию среднего нория (кровля зоны *verchojanicum* – низы слоев с *S. ex gr. altissimus*).

Слои с *Ichthyolaria actaea*, *Vaginulinopsis efimovae* KTF13 установлены в разрезе по р.Тихой в точке наблюдения РОЗ, казаркинская свита (рис. 1, 2). Подробный таксономический состав комплекса опубликован ранее [Ядренкин, 2010, 2011]. Стратиграфический объем слоев отвечает верхней части нижнего – основанию среднего нория (кровля зоны verchojanicum – низы слоев с *C. ex gr. altissimus*).

Слои с *Nodosaria levifracta*, *Fronicularia foliacea* KTF14 [Ядренкин, 2010], с типовым разрезом на р.Тихой в обн.192, пачки 12-14 [Егоров и др., 1987]. Слои прослежены в казаркинской свите, точки наблюдения РО4, р. Тихая (рис. 1, 2). Для комплекса фораминифер характерны: *Fronicularia foliacea*, *Nodosaria levifracta*, *N. shublikensis*, *N. doliha*, *Lenticulina sakhaensis*, *L. septentrionalis*, *Pseudinodosaria aff. dentaliniformis*, *Trochammina aff. alpina*, *Globulina topagorukensis*, *Bullopore ex gr. rostrata*, *B. globulata*, *Ammobaculites aff. dunkani*, *A. ex gr. rhaeticus*. Стратиграфический объем слоев соответствует верхней части среднего нория (зонам *Eomonotis daonellaeformis* и *E. pinensis*).

Слои с *Fronicularia phyllodeaeformis*, *Paralingulina tenera* KTF15 [Ядренкин, 2010, 2015], типовой разрез на р. Тихая в обнажении 181, пачка 15, обн.180, пачки 16-20 [Егоров и др., 1987]. Слои прослежены в луговой свите, обн. КТЗ и КТ4 (рис. 1, 2), на р. Прямой в обн. КП9, блок 3, слои 2-3, блоки 4 и 5). В составе комплекса характерны: *F. phyllodeaeformis*, *P. tenera*, *N. levifracta*, *L. sakhaensis*, *T. aff. alpina*, *Dagysina triassica*, *G. topagorukensis*. В средней части разреза КТ4 в слоях 6-10 практически исчезают известковистые формы, а среди агглютинирующих доминируют относительно крупные виды с относительно грубозернистой стенкой. Стратиграфический объем слоев соответствует норию, зона *Monotis ochotica*.

Слои с *Ammobaculites sp. A*, *Ammodiscus ex gr. incertus* KTF16 установлены в нижней части разреза точки наблюдения РО7 (рис. 1, 2), кровля луговой свиты. В составе таксономически обедненного комплекса фораминифер встречены исключительно агглютинирующие формы, среди которых много относительно крупных форм с грубозернистой стенкой. Характерны *A. ex gr. incertus*, с *Ammobaculites sp. A*, *G. ex gr. gordialis*, *Saccamina ex gr. arctica*, *S. ex gr. parvula*, единичные *Verneuilinoides ex gr. mauriti*, *Trochammina sp.*, *Hyperammia sp.*, *Reophaex sp.* Для комплекса характерно присутствие как триасовых, так и форм морфологически близких с нижнеюрскими. Эта часть разреза макрофауны не содержит и стратиграфический объем слоев принимается по положению в разрезе, между верхненорийскими толщами с *Monotis ochotica* и нижнеюрскими слоями [Никитенко и др., 2017, 2018].

Палиноморфы. В разрезах триаса о. Котельный были впервые изучены не только споры и пыльца наземных растений, но также и микрофитопланктон, представленный акритархами, прازیнофитами и диноцистами. Для определения соотношения палиноморф морского и наземного генезиса насчитывалось минимум 200 экземпляров. Доминирование микрофитопланктона характерно для раннего и среднего триаса (рис. 2). Вверх по разрезу наблюдается отчетливый регрессивный тренд. Для некоторых интервалов удалось установить комплексы спор и пыльцы (KSPA) и комплексы микрофитопланктона (KMPA), в которых процентное соотношение таксонов

высчитывалось отдельно (от 200 экз. в каждой группе). Однако многие образцы содержали незначительное количество палиноморф, что не позволило последовательно проследить динамику количественных изменений. Тем не менее, особенности таксономического состава палиноморф, характерные для определенных ярусов, хорошо прослеживаются в большинстве разрезов.

Раннетриасовые палиноморфы наземного и морского генезиса изучены в разрезах на р. Тихой (обн. КТ1) и р. Шейна (обн. КШ6 и КШ7) из чекановской и низов станционной свит. Характерно обилие микрофитопланктона, среди которого доминируют акритархи родов *Veryhahium*, *Solisphaeridium* (фототаблица) и прازیнофиты *Leiosphaeridia*. (рис.2, табл.1). В нижней части разреза КТ1 доминируют акантоморфные акритархи (КМРА1). В разрезе КШ6 эта часть разреза, вероятно, отсутствует. В средней и верхней частях оленека (верхи обн. КТ1 и КШ7) группа доминант становится более разнообразной, что, вероятно, отражает постепенное восстановление сообществ микрофитопланктона после раннетриасового кризиса (КМРА2). В разрезе КШ6 и в верхней части разреза КТ1 (с 3-го слоя и выше) резко преобладает род *Veryhahium*. Ранее присутствие микрофитопланктона в оленекском и анизийском ярусах отмечалось для Баренцевоморского района [Фефилова, 2003] и Тунгусской синеклизы [Круговых, 2001], но таксономический состав детально не изучался. Споры и пыльца наземных растений в изученных разрезах присутствовали в небольшом количестве и спорово-пыльцевые комплексы не установлены. Однако стратиграфически важные черты палинофлоры (табл. 1) проявляются достаточно уверенно: присутствуют *Aratrisporites*, *Retusotriletes* spp., *Nevesisporites limatulus*, *Tigrisporites ketovae*, *Punctatispora leighensis*, *Marattisporites* spp., стриа́тная, хордовая пыльца, а также мешковая пыльца древнего облика с плохо выраженными мешками ((фототаблица; табл. 1). Сходные черты наблюдаются в палинокомплексах нижнего триаса Западной Сибири [Казаков и др., 2002], Тунгусской синеклизы [Круговых, 2001], Урала [Тужикова, 1985], о. Шпицберген [Фефилова, 2001]. Обилие спор *Aratrisporites* и появление пыльцы *Alisporites* установлено в СПК Баренцевоморского района, выделенных из нижнеоленекских отложений [Фефилова, 2003]. Появление и широкое развитие вида *Aratrisporites robustus* и пыльцы *Alisporites* наряду с присутствием стриа́тной пыльцы голосеменных в Тимано-Печерском районе отмечается также с оленекского яруса [Ильина, 2001]. Стриа́тная пыльца голосеменных, споры *Nevesisporites limatulus*, *Duplexisporites* spp., *Punctatispora leighensis* и появление *Marattisporites* spp. характерно для оленекского и анизийского ярусов Тунгусской синеклизы [Круговых, 2001].

Комплекс микрофитопланктона (КМРА4) установлен на отдельных уровнях в ладинском ярусе (обн. КП8). Отмечается дальнейшее увеличение разнообразия акритарх и прازیнофитов, встречены первые единичные диноцисты (рис. 2, табл.1). Заметим, что середина среднего триаса рассматривается как уровень первого появления диноцист. Присутствие первых диноцист в ладине выявлено в Австралии [Riding et al., 2010]. Ранее на территории северного полушария (Канада, Западная Европа) их появление отмечалось в позднем триасе, причем наиболее древние находки (карний) характерны как раз для Арктических районов [Riding et al., 2010]. Обилие наземных палиноморф в ладине о-ва Котельный также непостоянно. Установить спорово-пыльцевые комплексы и определить доминанты удалось в отдельных образцах (КСПА1), однако общий состав спор и пыльцы

хорошо прослеживается по всему разрезу (рис.2, табл.1). Наибольшего количества достигают трехлучевые споры с гладкой экзиной родов *Dictyophyllidites* и *Cyathidites*, а также пыльца гинкговых. Ладинский спорово-пыльцевой комплекс с обилием гладких трехлучевых спор и *Ginkgocycadophytus* spp. был впервые установлен в разрезе по р. Прямая В.Д. Короткевич [Короткевич, Преображенская, 1982]. Для изученных спектров также характерны нестриатная и стриатная мешковая пыльца и споры, унаследованные из нижнего триаса (*Toroisporites vulgaris*, *Carnisporites spiniger*, *Punctatisporites* spp., *Granulatisporites microgranifer*, *Apiculatisporites parvispinosus*, *Osmundacidites* spp., *Aratrisporites* spp., *Tigrisporites ketovae*). Такие черты комплекса характерны для верхней части среднего триаса Западной Сибири [Казаков и др., 2002], Баренцевоморского региона [Фефилова, 2001, 2003].

В нижней части верхнего триаса (разрез карния, обн. КТ2) комплексы палиноморф не установлены. Наиболее представителен микрофитопланктон, представленный акритархами *Micrhystridium* spp. и прازیнофитами *Leiosphaeridia* spp., *Cymatiosphaera* sp. Наземные палиноморфы немногочисленны (рис.2, табл.1).

В нижнем и среднем нории (р. Тихая, точки наблюдения РО2 и РО3), палиноморф как наземного, так и морского генезиса также немного (рис.2, табл.1). Однако интересно отметить первую для Сибири находку диноцист *Rhaetogonyaulax wigginsi* (КМРА5). Этот вид появляется в верхах карнийского яруса Австралии [Stover, Helby, 1987; Riding et al., 2010], и общий стратиграфический диапазон вида определяется как карний-рэт [Mangerud et al., 2019]. На о-ве Котельный диноцисты становятся более разнообразными в верхней части нория (обн. КТ3) (рис.2, табл.1). Отметим, что присутствие *Rhaetogonyaulax arctica* (фототаблица), значительное количество и разнообразие диноцист рода *Heibergella* характерно для норийского яруса Арктической Канады [Wiggins, 1973; Vujak et Fisher, 1976], Австралии [Stovet et Helby, 1987] и Ирана [Ghasemi-Nejad et al., 2004]. В нории отмечается первое появление диноцист родов *Hebecysta* и *Sverdrupiella* [Mangerud et al., 2019]. Для верхнего нория о-ва Котельный установлен спорово-пыльцевой комплекс (КСПА2). Для него характерно доминирование гладких трехлучевых спор, значительное количество пыльцы гинкговых и нестриатной мешковой пыльцы. Подобные признаки ранее наблюдались в спорово-пыльцевом комплексе нория в разрезах по рр. Прямая, Тихая, Туор-Юрях [Короткевич, Преображенская, 1982]. Сходные признаки также прослеживаются в комплексе средней и верхней частей верхнего триаса Вилюйской синеклизы [Одинцова, 1977], Западной Сибири [Казаков и др., 2002], Баренцевоморского района [Фефилова, 2003], о. Шпицберген [Фефилова, 2001].

ЗАКЛЮЧЕНИЕ

На основе анализа новых материалов и ранее опубликованных данных по триасу о-ва Котельный выявлен таксономический состав аммоноидей, наутилоидей, колеоидей, ортоцератоидей, брахиопод, двустворчатых моллюсков, фораминифер и палинофлоры, уточнено их стратиграфическое распространение в разрезах. В результате детализировано биостратиграфическое расчленение триасовых отложений региона, усовершенствованы биостратиграфические шкалы по разным группам макро- и

микрофауны, изучены палиноморфы как наземного, так и морского генезиса (рис. 3). В составе последних определены диноцисты из ладина и нория, что является первыми находками этих фоссилий (рис. 2, 3) в триасе России.

Впервые, по находкам брахиопод в центральной части о-ва Котельный обосновано выделение индского яруса, ранее выделявшегося условно, а также низов оленекского яруса. По аммоноидеям предложена обновленная, более детальная схема биостратиграфического расчленения нижнего, среднего анизия, ладина и карния. Ревизованы таксономический состав и номенклатура зон и слоев, выделенных по наутилоидеям. По колеоидеям впервые выделены биостратоны в ранге слоев в карнии и нории. В оленеке – нории прослежены зональные подразделения шкалы по двустворчатым моллюскам, выделяемых на Северо-Востоке России. Для всего триаса о-ва Котельный предложена усовершенствованная детальная биостратиграфическая шкала по фораминиферам, впервые изучен таксономический состав их ассоциаций. Изучение спор и пыльцы наземных растений из разрезов оленека, ладина, карния и нория показало, что характерные черты спорово-пыльцевых комплексов этих ярусов хорошо прослеживаются как на о. Котельный, так и на других арктических территориях.

В разрезе триаса о-ва Котельный был выявлен ряд зон региональной шкалы триасова Сибири и Северо-Востока России, которые могут быть широко прослежены по общим таксонам аммоноидей и двустворчатых моллюсков не только на этой обширной территории, но и в циркумполярных регионах Северного полушария, относившихся в триасе к Бореальной палеобиогеографической области [Дагис и др., 1979]. Коррелятивы отдельных биостратонов устанавливаются в субглобальном масштабе, в разрезах Тетической области. Зона *hedenstroemi* сопоставляется с одноименной зоной Арктической Канады [Tozer, 1994], зона *kolymensis* – с зоной *romunderi* Арктической Канады, Британской Колумбии и Свальбарда [Дагис, Ермакова, 1990]. Аммоноидеи, известные в зоне *kolymensis* известны также на Аляске [Nichols, Silberling, 1979]. Зона *hedenstroemi* сопоставляется с хеденстремиевыми слоями перигондванской части бассейна Тетис, зона *kolymensis* – с овенитовыми слоями северотетических регионов, зона *tardus* опознается во всех регионах Мира [Ермакова, 2002]. Верхняя зона оленека *spiniplicatus* хорошо коррелируется с зоной *subrobustus* Северной Канады и Свальбарда [Дагис, Ермакова, 1988; Дагис, Тозер, 1989]. Терминальная зона анизия *nevadanus* в пределах Бореальной области эквивалентна слоям с *Gymnotoceras* Арктической Канады, зоне *laqueatus* Свальбарда, верхней части зоны *deleeni* и зоне *chischa* Британской Колумбии [Константинов, 1991]; в экотонных разрезах Невады со смешанной фауной аммоноидей из бореальных и тетических элементов ей соответствуют зоны *meekei* и *occidentalis* [Константинов, Клец, 2009]. Хроноэквиваленты зоны *constantis* ладина установлены в разрезах Британской Колумбии и Свальбарда, где она отвечает по объему зоне *poseidon* и зоне *varius* соответственно [Дагис, Константинов, 1995]. Зона *tenuis* верхов ладина сопоставляется с одноименной зоной Свальбарда [Dagys et al., 1993], эквиваленты этой зоны, вероятно, присутствуют также в нижней части слоев с *Arctophyllites taimyrensis* и *Zittelohalobia* cf. *zitteli* Арктической Канады [Константинов, 2014]. Верхняя зона нижнего карния *armiger* в Бореальной области коррелируется с зоной *nanseni* Арктической Канады, в Тетисе ей соответствуют зоны *obesum* и *nanseni* Британской Колумбии, зона *austriacum*

альпийского стандарта и их коррелятивы, широко распространенные во многих тетических регионах [Константинов, 2014]. Эквиваленты верхнекарнийских зон *pentastichus*, *yakutensis* и *bytschkovi* установлены в Бореальной области по аммоноидеям только в Арктической Канаде и представлены слоями с *Arctosirenites canadensis* и *Jovites borealis* [Tozer, 1961]. Базальные слои нория, охарактеризованные аммоноидеями, известны в Бореальной области только на Северо-Востоке России и выделены в зону *kinasovi*, которая по общим таксонам аммоноидей напрямую коррелируется с нижней зоной нория *kerrii* Британской Колумбии [Константинов, Соболев, 1999б], а через нее, со стандартной альпийской зоной *jandianus*, в основании которой проводится нижняя граница нория [Общая шкала..., 1984]. Слои с *Cyrtopleurites ex gr. altissimus* по общему роду *Cyrtopleurites* непосредственно сопоставляются с нижней зоной среднего нория *bicrenatus* альпийского стандарта (Константинов и др., 2003), что дает возможность установить нижнюю границу среднего нория в изученном разрезе о-ва Котельный. Коррелятивы зон *daonellaeformis* и *pinensis* по находкам *Eomonotis* известны в Приморье, Японии, в слоях с *Himavatites* Арктической Канады [Дагис и др., 1979; Дагис, Тозер, 1989] и в Северном Юконе [Бычков, 1991]. Эквиваленты верхненорийской зоны *ochotica* широко распространены в Бореальной области и установлены на Северо-Востоке России, в Приморье, Хабаровском крае, Японии, в Арктической Канаде и в Северном Юконе [Дагис и др., 1979; Дагис, Тозер, 1989; Бычков, 1991].

Для межрегиональных корреляций наибольший интерес представляют данные по диноцистам. Их находки в ладине на о-ве Котельный, несмотря на редкость, крайне важны, так как начиная с этого уровня фиксируется первое появление этой группы в бассейнах северного полушария. Тем не менее, в южном полушарии на территории Австралии первые диноцисты также появляются в ладине, что позволяет проводить корреляцию с Арктической Сибирью. Редкие находки поздне триасовых таксонов диноцист обнаружены в самых верхах карния на Аляске, в Арктической Канаде и Австралии. Однако стабильное разнообразие диноцистовых комплексов и одновременное присутствие нескольких родов и видов характерно для нория, что также наблюдается в одновозрастных отложениях на о-ве Котельный. Таким образом, норийский комплекс диноцист обладает большим корреляционным потенциалом, позволяя сопоставлять разрезы Арктической Канады, Аляски, Австралии и Сибири. Ряд фораминиферовых ассоциаций верхов среднего и верхнего триаса, выделенных в разрезах на о-ве Котельный, хорошо прослеживаются в разрезах Арктической Аляски и Канады. Это уровни в кровле ладина - основании карния (КТФ6) и нории (КТФ11, КТФ13-КТФ15). В разрезах Арктической Аляски с этими комплексами встречены теплолюбивые формы [Таррап, 1951], позволяющие увязывать арктические разрезы с суббореальными.

Зональные шкалы по разным группам увязаны между собой и с региональной зональной шкалой триаса Сибири и Северо-Востока России (рис. 3), а через нее - с Международной хроностратиграфической шкалой системы.

Таким образом, разработанный на разрезах о-ва Котельный пакет параллельных зональных шкал триаса по разным группам макро- (аммоноидеи, наутилоидеи, колеоидеи, двустворки и брахиоподы) и микрофоссилий (фораминиферы, ассоциации

микрофитопланктона и наземных палиноморф) является инструментом дробного расчленения и корреляции триасовых толщ восточной части шельфа моря Лаптевых и смежных регионов Северо-Востока России (рис. 3).

Авторы выражают искреннюю благодарность А.Ю. Егорову, В.В. Сапьянику и В.А. Верниковскому за конструктивные комментарии при работе над статьей. Исследования выполнены при поддержке ФНИ № 0331-2019-0004 и РФФ, проект № 19-17-00091.

ЛИТЕРАТУРА

- Брагин Н.Ю., Константинов А.Г., Соболев Е.С. Стратиграфия и палеобиогеография верхнетриасовых отложений острова Котельный (Новосибирские острова) // Стратиграфия. Геол. корреляция. 2012. Т. 20, № 6. С. 54–80.
- Бычков Ю.М. Биостратиграфия норийских отложений Северного Юкона // Геология складчатого обрамления Американо-Сибирского суббассейна СПб.: Изд-во НПО "Севморгеология", 1991. С. 78–83.
- Вольнов Д.А., Войцеховский В.Н., Иванов О.А., Сороков Д.С., Яшин Д.С. Новосибирские острова // Геология СССР. Т. XXVI. Острова Советской Арктики. М.: Недра, 1970. С. 324 – 374.
- Герке А.А. О составе фораминифер из триасовых отложений острова Котельного // Мезозойские отложения Северо-Востока СССР. Л., 1977. С. 50–56.
- Дагис А.С. Триасовые брахиоподы (морфология, система, филогения, стратиграфическое значение, и биогеография). Новосибирск: Наука, Сибирское отделение, 1974. 386 с.
- Дагис А.С., Архипов Ю.В., Бычков Ю.М. Стратиграфия триасовой системы Северо-Востока Азии. М.: Наука, 1979. 245 с.
- Дагис А.С., Ермакова С.П. Бореальные позднеоленекские аммоноидеи. М.: Наука, 1988. 133 с.
- Дагис А.С., Ермакова С.П. Раннеоленекские аммоноидеи Сибири. М.: Наука, 1990. 112 с.
- Дагис А.С., Ермакова С.П. Схема детальной биостратиграфии бореального нижнего триаса // Стратиграфия. Геол. корреляция. 1993. Т. 1, № 2. С. 26–36.
- Дагис А.С., Константинов А.Г. Новая зональная схема ладинского яруса Северо-Востока Азии // Стратиграфия. Геологическая корреляция. 1995. Т. 3, № 3. С. 121–127.
- Дагис А.С., Тозер Э.Т. Корреляция триаса Северной Канады и Сибири // Геология и геофизика. 1989. № 6. С. 3–9.
- Добрецов Н.Л., Похиленко Н.П. Минеральные ресурсы Российской Арктики и проблемы их освоения // Геология и геофизика. 2010. Т. 51, № 1. С. 126—141.
- Егоров А.Ю., Богомоллов Ю.А., Константинов А.Г., Курушин Н.И. Стратиграфия триасовых отложений о-ва Котельный (Новосибирские острова) // Бореальный триас. М.: Наука, 1987. С. 66–80.
- Ермакова С.П. Зональный стандарт бореального нижнего триаса. М.: Наука, 2002. 109 с.
- Захаров В.А., Богомоллов Ю.И., Ильина В.И., Константинов А.Г., Курушин Н.И., Лебедева Н.К., Меледина С.В., Никитенко Б.Л., Соболев Е.С., Шурыгин Б.Н. Бореальный зональный стандарт и биостратиграфия мезозоя Сибири // Геология и геофизика. 1997. Т. 38, № 5. С. 927—956.
- Захаров В.А., Курушин Н.И., Похиалайнен В.П. Палеобиогеографические критерии геодинамики террейнов Северо-Восточной Азии в мезозое // Геология и геофизика. 1996. Т. 37, № 11. С. 3—22.
- Захаров В.А., Шурыгин Б.Н., Курушин Н.И., Меледина С.В., Никитенко Б.Л. Мезозойский океан в Арктике: палеонтологические свидетельства // Геология и геофизика. 2002. Т. 43, № 2. С. 155—181.
- Ильина Н.В. Палиностратиграфия среднего триаса Тимано-Северо-уральского региона-Екатеринбург: УрО РАН, 2001. 230 с.
- Казиков А.М., Константинов А.Г., Курушин Н.И., Могучева Н.К., Соболев Е.С., Фрадкина А.Ф., Ядренкин А.В., Девятов В.П., Смирнов Л.В. Стратиграфия нефтегазоносных бассейнов Сибири. Триасовая система. Новосибирск: Изд-во СО РАН, филиал "Гео", 2002. 322 с.
- Касаткина Е.А., Преображенская Э.Н., Черкесов О.В. Комплексы фораминифер из терригенных пород перми, нижнего и среднего триаса северо-западного побережья острова Котельный // Стратиграфия и палеонтология мезозойских осадочных бассейнов Севера СССР. Л., 1985. С. 55–61.
- Касаткина, 1989 Касаткина Е.А. Триасовые фораминиферы Советской Арктики и Шпицбергена // Ярусные и зональные шкалы бореального мезозоя СССР. М.: Наука. 1989. 31–38. (Тр. ИГиГ СО АН СССР. Вып. 722).
- Константинов А.Г. Биостратиграфия и аммоноидеи верхнего анизия севера Сибири. Новосибирск: Наука, 1991. 160 с.
- Константинов А.Г. *Arctophyllites* – новый род аммоноидей из карнийских отложений Северо-Востока Азии // Палеонтологический журнал. 1995. № 3. С. 18–25.
- Константинов А.Г. *Orientosirenites* – новый род *Sirenitidae* (Ammonoidea) из верхнего карния Бореальной области // Палеонтол. журн. 2018а. № 1. С. 18–24.

- Константинов А.Г. Аммоноидеи рода *Yakutosirenites* из карнийского яруса Северо-Востока Азии // Стратиграфия. Геол. корреляция. 2019а. Т. 27, № 2. С. 107–122.
- Константинов А.Г. Аммоноидная зона *Yakutosirenites armiger* Северо-Востока Азии – реперный уровень бореально-тетической корреляции нижнего карния // Стратиграфия. Геол. корреляция. 2018б. Т. 26, № 4. С. 43–57.
- Константинов А.Г. Дискуссионные вопросы стратиграфии бореального триаса: граница среднего и верхнего отделов // Геология и геофизика. 2008. Т. 49, № 1. С. 85–94.
- Константинов А.Г. Зональная корреляция и границы нижнего карнийского подъяруса на северо-востоке Азии // Стратиграфия. Геол. Корреляция. 2014. Т. 22, № 2. С. 77–89.
- Константинов А.Г. Новая аммоноидная зона верхнего карнийского подъяруса Северо-Востока России // Тихоокеанская геология. 2019б. Т. 38, № 4. С. 34–46.
- Константинов А.Г. Расчленение ладинской зоны *Stolleyites tenuis* в Северном Приохотье // Тихоокеанская геология. 2015. Т. 34, № 5. С. 64–72.
- Константинов А.Г., Клец Т.В. Границы ярусов в триасе Северо-Востока Азии // Стратиграфия. Геол. корреляция. 2009. Т. 17, № 2. С. 66–85.
- Константинов А.Г., Соболев Е.С. Особенности географической дифференциации бореальных головоногих моллюсков в карнийском веке // Геология и геофизика. 2004. Т. 45, № 8. С. 956–962.
- Константинов А.Г., Соболев Е.С. Схема биостратиграфии карния и нижнего нория северо-востока России. Статья 1. Описание разрезов и стратиграфическое распространение цефалопод // Тихоокеанская геология. 1999а. Т. 18, № 1. С. 3–17.
- Константинов А.Г., Соболев Е.С. Схема биостратиграфии карния и нижнего нория северо-востока России. Статья 2. Новые зональные шкалы и корреляция // Тихоокеанская геология. 1999б. Т. 18, № 4. С. 48–60.
- Константинов А.Г., Соболев Е.С., Клец Т.В. Новые данные по фауне и биостратиграфии норийских отложений острова Котельного (Новосибирские острова) // Стратиграфия. Геол. корреляция. 2003. Т. 11, № 3. С. 27–39.
- Константинов А.Г., Соболев Е.С., Курушин Н.И., Клец Т.В., Ядренкин А.В. Зональное расчленение триасовых отложений Омудевского поднятия (бассейн р. Колыма) // Геология и геофизика. 1997. Т. 38, № 10. С. 1653–1669.
- Константинов А.Г., Соболев Е.С., Ядренкин А.В. Детальная биостратиграфия триасовых отложений нижнего течения реки Лена (север Якутии) // Геология и геофизика. 2007. Т. 48, № 9. С. 934–949.
- Константинов А.Г., Соболев Е.С., Ядренкин А.В. Стратиграфия триаса восточной части побережья моря Лаптевых и Новосибирских островов // Геология и геофизика. 2013. Т. 54, № 8. С. 1028–1046.
- Контарович А.Э., Эпов М.И., Бурштейн Л.М., Каминский В.Д., Курчиков А.Р., Малышев Н.А., Прищепа О.Н., Сафронов А.Ф., Ступакова А.В., Супруненко О.И. Геология, ресурсы углеводородов шельфов арктических морей России и перспективы их освоения // Геология и геофизика. 2010. Т. 51, № 1. С. 7–17.
- Короткевич В.Д., Преображенская Э.Н. Палинокомплексы из фаунистически охарактеризованных отложений триаса и нижней юры острова Котельный (Новосибирские острова) // Микрофоссилии полярных областей и их стратиграфическое значение. Л.: ПГО «СЕВМОРГЕОЛОГИЯ» Министерства геологии СССР, 1982. С. 55–63.
- Корчинская М.В. К биостратиграфии триасовых отложений о-ва Котельный (Новосибирские острова) // Мезозойские отложения Северо-Востока СССР. Л.: НИИГА, 1977. С. 43–49.
- Косько М.К., Н.С. Бондаренко, Непомилуев В.Ф. Государственная геологическая карта СССР масштаба 1:200 000. Серия Новосибирские острова. Листы Т-54-XXXI, XXXII, XXXIII; S-53-IV, V, VI; S-53-XI, XII; S-54-I, II, III; S-54-VII, VIII, IX, XIII, XIV, XV. Объяснительная записка. М., Изд-во «Севморгеология». 1985. 162 с.
- Круговых В.В. Атлас спор и пыльцы пермо-триасовых вулканогенных образований Тунгусской синеклизы.- Красноярск: Изд-во ФГУП «Красноярскгеолсъемка», 2001. 232 с.
- Курушин Н.И. Биостратиграфия оленекского яруса севера Средней Сибири по двустворчатым моллюскам // Ярусные и зональные шкалы бореального мезозоя СССР. М.: Наука, 1989. С. 44–49.
- Курушин Н.И. Триасовые двустворчатые моллюски Северо-Восточной Азии (морфология, система, биостратиграфия, палеоэкология и палеобиогеография): Автореф. дис. ... д-ра геол.-минер. наук. Новосибирск: Изд-во ОИГГМ СО РАН, 1998. 45 с.

- Лобанов М.Ф. Геологическое строение Новосибирских островов // Геология Советской Арктики. Труды НИИГА, том 81. М.: Гос.науч.-тех.издат лит. по геологии и охране недр СССР, 1957. С. 484-503.
- Никитенко Б.Л., Девятков В.П., Лебедева Н.К., Басов В.А., Горячева А.А., Пещевицкая Е.Б., Глинских Л.А. Стратиграфия юры и мела архипелага Новосибирские острова (море Лаптевых и Восточно-Сибирское море) фациальное районирование и литостратиграфия // Геология и геофизика. 2017. Т. 58, № 12. С. 1867–1885.
- Никитенко Б.Л., Девятков В.П., Лебедева Н.К., Басов В.А., Фурсенко Е.А., Горячева А.А., Пещевицкая Е.Б., Глинских Л.А., Хафаева С.Н. Биостратиграфия и особенности геохимии органического вещества юры и мела архипелага Новосибирские острова (Российская Арктика) // Геология и геофизика. 2018. Т. 59, № 2. С. 211–230.
- Никитенко Б.Л., Ядренкин А.В. Представители рода *Grigelis* (Nodosariidae, Foraminifera) из нижнего мезозоя севера Сибири // Новости палеонтологии и стратиграфии: Приложение к журналу "Геология и геофизика". – 1998. – № 1. – С. 103-112
- Общая шкала триасовой системы СССР. Л.: Изд-во ВСЕГЕИ, 1984. 120 с.
- Одинцова М.М. Палинология раннего мезозоя Сибирской платформы. Новосибирск: Наука, 1977. 116 с.
- Полуботко И.В. Биозонация верхнего триаса Северо-Востока России по галобидам (двустворчатые моллюски) // Наука Северо-Востока России – начало века. Материалы Всеросс. научн. конф., посвященной памяти акад. К.В. Симакова и в честь его 70-летия (Магадан, 26–27 апреля 2005 г.). Магадан: СВНЦ ДВО РАН, 2005. С. 35–39.
- Полуботко И.В. Зональные комплексы поздне триасовых галобиид Северо-Востока СССР // Биостратиграфия мезозоя Сибири и Дальнего Востока. Новосибирск: Наука, 1986. С. 63–72.
- Преображенская Э.Н., Корчинская М.В. Основные черты стратиграфии и важнейшие разрезы триасовых отложений Северо-Восточной Азии. Новосибирская структурно-фациальная область // Стратиграфия триасовой системы Северо-Востока Азии. М: Наука, 1979. С. 107–112.
- Преображенская Э.Н., Труфанов Г.В., Вольнов Д.А., Косыко М.К., Бондаренко Н.С. Мезозойские отложения острова Котельного // Геология и полезные ископаемые Новосибирских островов и острова Врангеля. Л.: Изд-во НИИГА, 1975. С. 28–37.
- Решения Третьего Межведомственного регионального стратиграфического совещания по докембрию, палеозою и мезозою Северо-Востока России (Санкт-Петербург, 2002). / Ред. Т. Н. Корень, Г. В. Котляр. СПб.: Изд-во ВСЕГЕИ, 2009. 268 с + 15 схем.
- Толль Э. Очерк геологии Ново-Сибирских островов и важнейшие задачи исследования полярных стран // Записки императорской академии наук, 1899, том IX, №1, с. 1-20.
- Тужикова В.И. Миоспоры и стратиграфия опорных разрезов триаса Урала. Свердловск: Уральский научный центр АН, 1985. 232 с.
- Фефилова Л.А. Миоспоры из триасовых отложений центральной части о. Западный Шпицберген (Сассен-фьорд, южное побережье) // Биостратиграфия мезозоя и кайнозоя некоторых регионов Арктики и Мирового океана. СПб.: ВНИИОкеангеология, 2001. С. 5-20.
- Фефилова Л.А. распределение миоспор в триасовых отложениях Баренцева моря и его островного обрамления (архипелаг Земля Франца-Иосифа, Новая Земля, остров Колгуев) // материалы по биостратиграфии, фауне и флоре фанерозоя полярных областей. Труды НИИГА – ВНИИОкеангеология. Т. 199. С.-Петербург, 2003. С 83-93.
- Ядренкин А.В. *Dagysina* – новый род нодозариид (Foraminifera) из верхнего триаса острова Котельного (Новосибирские острова) // Палеонтологический журн., 2008. № 3. С. 3-7.
- Ядренкин А.В. Биостратиграфическое расчленение триасовых отложений о.Котельный (Новосибирские острова) по фораминиферам // Эволюция жизни на Земле /Материалы IV Международного симпозиума. Томск. 2010. С. 429-432.
- Ядренкин А.В. Биостратиграфия триасовых отложений севера Средней Сибири и Новосибирских островов (о. Котельный) по фораминиферам // Палеонтология, стратиграфия и палеогеография мезозоя и кайнозоя бореальных районов. Новосибирск, ИНГГ СО РАН, 2011, т. 1, с. 290–294.
- Ядренкин А.В. Закономерности распределения полиморфинид (Foraminifera) в норийских отложениях о.Котельный (Архипелаг Новосибирские острова) // Интерэкспо Гео-Сибирь 2015. X Международные конгресс и выставка. Недропользование. Горное дело. Гаправления и

технологии поиска, разведки и разработки полезных ископаемых. Геозкология. Т.О. Новосибирск: СГГА, 2015. С. 402-405.

Ядренкин А.В. Стратиграфическое распространение фораминифер в нижнекарнийских отложениях севера Средней Сибири // Биостратиграфия и палеонтология триаса Сибири Новосибирск: Изд. ОИГГМ СО РАН, 1991. С. 49 -63.

Ядренкин А.В., Клец Т.В. Новые виды нодозариид (Foraminifera) из верхнетриасовых отложений севера Сибири // Новости палеонтологии и стратиграфии. Прил. к журналу «Геология и Геофизика». Т.44. Вып.6. 2004. С.64-75.

Ядренкин А.В., Левчук Л.К. Новые виды лентикюлин (Foraminifera) из верхнетриасовых отложений о.Котельный (Новосибирские острова) // Палеонтологический журнал, 2014, № 2, с.11-19.

Bragin N. Late Norian (Triassic) Radiolaria from the Kotel'nyi Island (New Siberian Islands, Russia) // Revue de Micropaleontologie. 2015. Vol. 58, N. 2. P. 121-139.

Bragin N. Triassic radiolarians of Kotelny Island (New Siberian Islands, Arctic) // Paleontol. Journ. 2011. Vol. 45, № 7. P. 711-778.

Bujak J.P., Fisher M.J. Dinoflagellate cysts from the Upper Triassic of Arctic Canada // Micropaleontology, 1976. V. 22. P. 44-70.

Chen Z.Q., Kaiho K., George A.D. Early Triassic recovery of the brachiopod faunas from the end-Permian mass extinction: A global review // Palaeogeography, Palaeoclimatology, Palaeoecology. 2005. V. 224. P. 270-290.

Chen Z.Q., Shi G.R., Kaiho K. A new genus of Rhynchonellid brachiopod from the Lower Triassic of South China and implications for timing the recovery of brachiopoda after the end-Permian mass extinction // Palaeontology. 2002. V. 45. Part 1. P. 149-164.

Dagys A.S. Geographic differentiation of Triassic brachiopods // Palaeogeography, Palaeoclimatology, Palaeoecology. 1993. V. 100. P. 79-87.

Dagys A.S. The ammonoid family Arctohungaritidae from the Boreal Lower-Middle Anisian (Triassic) of Arctic Asia // Revue Paléobiol. Genève. 2001. Vol. 20, N. 2. P. 543-641.

Dagys A.S., Konstantinov A.G. A new zonal scheme of boreal Ladinian // Albertiana. 1992. N 10. P. 17-21.

Dagys A.S., Sobolev E.S. Parastratotype of the Olenekian Stage (Lower Triassic) // Albertiana. 1995. N 16. P. 8-16.

Dagys A., Weitschat W., Konstantinov A., Sobolev E. Evolution of the boreal marine biota and biostratigraphy at the Middle/Upper Triassic boundary // Mitt. Geol.-Paläontol. Inst. Univ. Hamburg. 1993. H. 75. S. 193-209.

Diener C. Die obertriadische Ammonitenfauna der Neusibirischen Insel Kotelny // Sitz.-Ber. Akad. Wiss. Wien. Math.-naturwiss. Kl. Abt. 1. 1916. Bd. 125. S. 439-463.

Diener C. Über triadische Cephalopoden, Gastropoden und Brachiopoden von der Insel Kotelny // Зап. Рощ. АН. Сер. 8. 1924. Т. 21, № 5. С. 1-19.

Ghasemi-Nejad E., Agha-Nabati A., Dabiri O. Late Triassic dinoflagellate cysts from the base of the Shemshak Group in north of Alborz Mountains, Iran // Review of Palaeobotany and Palynology. 2004. V. 132. P. 207- 217.

Mangerud G., Paterson N.W., Riding J.B. The temporal and spatial distribution of Triassic dinoflagellate cysts // Review of Palaeobotany and Palynology, 2019. V. 261. P. 53-66.

Mojsisovics E. Die Cephalopoden der Hallstätter Kalke // Abh. Geol. Reichsanst. Wien. Suppl.-Heft. 1902. S. 175-356.

Mojsisovics E. Über das Belemniten-Geschlecht Aulacoceras Fr. v. Hauer // Jahrb. K.K. Geol. Reichsanst. 1871. Bd. 21. H. 4. S. 41-58.

Nichols K.M., Silberling N.J. Early Triassic (Smithian) ammonites of paleoquatorial affinity from the Chulitna Terrane, southcentral Alaska, Wash. (D.C.), 1979. 14 p. (US Geol. Surv. Prof. Pap.; № 1121-B).

Riding J.B., Mantle D.J., Backhouse J. A review of the chronostratigraphical ages of Middle Triassic to Late Jurassic dinoflagellate cyst biozones of the North West Shelf of Australia // Rev. Palaeobot. Palynol., 2010. V. 162. P. 543-575.

Stover L.E., Helby R.J. Some Australian microplankton index species // Mem. Assoc. Australas. Palaeontol., 1987. V. 4. P. 101-134.

Tappan, H. Foraminifera from the Arctic Slope of Alaska, General introduction and Part 1, Triassic Foraminifera. 1951. United States Geological Survey Professional Papers. 236A: 1-20.

Tozer E.T. Triassic stratigraphy and faunas, Queen Elisabeth Islands, Arctic Archipelago // Mem. Geol. Surv. Can. 1961. N° 316. P. 1-116.

Tozer E.T. Canadian Triassic Ammonoid faunas // Bull. Geol. Surv. Canada. 1994. N° 467. P. 1-663.

Wiggins V.D. Upper Triassic dinoflagellates from arctic Alaska. Micropaleontology, 1973. V. 19. N 1. P. 17.

Фототаблица. Споры, пыльца и микрофитопланктон из триаса о. Котельный.

Замечания: увеличение x 550; в номерах образцов отмечено: разрез–номер слоя–глубина от подошвы слоя; разрезы: КТ1 – р. Тихая, нижний оленек, КП8 - р. Прямая, верхний ладин, КТ3 - р. Тихая, верхний норий (см рис. 1, 2).

1- *Veryhachium brevitrispinum* Staplin, КТ1-4-4,1П; 2- *Solisphaeridium brevispinosum* (Sarjeant) Sarjeant, КП8-8-3,2П; 3- *Veryhachium formosum* Stockmans et Williere, КП8-8-3,2П; 4- *Veryhachium brevitrispinum* Staplin, КТ1-4-4,1П; 5- *Vitreisporites pallidus* (Reissinger) Nilsson, КП8-8-3,2П; 6- *Veryhachium ?irregulare* de Jekhowsky, КП8-8-3,2П; 7- *Laevigatosporites inornatus* Warjuchina, КТ1-4-4,1П; 8- *Ginkgocycadophytus* sp., КТ1-4-4,1П; 9- *Lophotriletes* sp., КП8-8-3,2П; 10- *Michrystidium "deflandrei"* Valensi, КП8-8-3,2П; 11- *Acanthotriletes* sp., КП8-8-3,2П; 12- *Veryhachium downiei* Stockmans et Williere, КП8-8-3,2П; 13- *Veryhachium europeum* Stockmans et Williere, КП8-8-3,2П; 14- *Aratrisporites* sp., КТ1-8-0,7П; 15- *Solisphaeridium brevispinosum* (Sarjeant) Sarjeant, КТ1-4-4,1П; 16- *Chordasporites* sp., КТ3-2-9,7П; 17- *Leiotriletes* sp., КТ3-2-9,7П; 18- *Cyathidites minor* Couper, КТ3-2-9,7П; 19- *Aratrisporites* sp., x 550; КТ1-4-4,1П; 20- *Aratrisporites* sp., КТ1-3-1П; 21- *Solisphaeridium brevispinosum* (Sarjeant) Sarjeant, КТ1-3-1П; 22- *Aratrisporites robustus* Jaroshenko et Golubeva, КТ1-4-4,1П; 23- *Solisphaeridium brevispinosum* (Sarjeant) Sarjeant, x 550; КТ1-3-1П; 24- *Aratrisporites* sp., КТ1-3-1П; 25- *Aratrisporites flexibilis* Playford et Dettmann, КТ1-3-1П; 26- *Veryhachium brevitrispinum* Staplin, КТ1-4-4,1П; 27- *Aratrisporites* sp., КТ1-4-4,1П; 28- *Eucommiidites* sp., КТ1-3-1П; 29- *Laevigatosporites inornatus* Warjuchina, КТ1-3-1П; 30- *Leiosphaeridia* sp., x 550; КТ1-3-1П; 31- *Dictyophyllidites* sp., КП8-8-3,2П; 32- *Ginkgocycadophytus* sp., КТ1-3-1П; 33- *Valvaeodinium aff. stipulatum* (Wile et Gocht) Below, КТ3-2-9,7П; 34- *Platysaccus* sp., КТ1-3-1П; 35- *Piceites* sp., x 550; КТ3-2-9,7П; 36- *Dissacites* gen. sp. indet., КТ1-3-1П; 37- *Striatoabietites duivenii* (Jansonius) Hart, КТ1-6-0,3П; 38- *Veryhachium downiei* Stockmans et Williere, КТ1-4-4,1П; 39- *Paleoconiferus asaccatus* Bolchovitina, КТ3-2-9,7П; 40- *Raetogonyaulax arctica* (Wiggins) Stover et Evitt, x 550; КТ3-2-9,7П; 41- *Punctatispora leighensis* Playford et Dettmann, КТ1-3-1П; 42- *Tasmanites* sp., КТ1-3-1П; 43- *Protopodocarpus sulphureus* Bolchovitina, КТ1-3-1П; 44- *Veryhachium downiei* Stockmans et Williere, КТ1-8-0,7П; 45- *Platysaccus papilionis* Potonie et Klaus, КТ3-2-9,7П; 46- *Protoconiferus funarius* Bolchovitina, КТ3-2-9,7П; 47- *Alisporites* sp., КТ3-2-9,7П; 48- *Dissacites* gen. sp. indet., КТ1-4-4,1П; 49- *Duplexisporites gyratus* Playford et Dettmann, КТ3-2-9,7П; 50- *Laevigatosporites* sp., КТ3-2-9,7П; 51- *Raetogonyaulax* sp., КТ3-2-9,7П; 52- *Heibergella* sp., КТ3-2-9,7П; 53- *Alisporites* sp., КТ3-2-9,7П; 54- *Laevigatosporites inornatus* Warjuchina, КТ1-8-0,7-П; 55- *Solisphaeridium watrousense* Pocock, КП8-8-3,2П; 56- *Solisphaeridium brevispinosum* (Sarjeant) Sarjeant, КТ1-3-1П; 57- *Cycadopites* sp., КТ3-2-9,7П; 58- *Alisporites* sp., КТ3-2-9,7П; 59- *Veryhachium downiei* Stockmans et Williere, КТ1-5-0,1П; 60- *Chasmatosporites* sp., КТ3-2-9,7П; 61- *Bennettites medius* Bolchovitina, КТ3-2-9,7П; 62- *Heibergella* sp., КТ3, обр. 11; 63- *Cycadopites* sp., КТ1-4-4,1П.

Объяснения рисунков к статье А.Г. Константинов и др. “ДЕТАЛЬНАЯ БИОСТРАТИГРАФИЯ ТРИАСА О-ВА КОТЕЛЬНЫЙ (АРХИПЕЛАГ НОВОСИБИРСКИЕ О-ВА, АРКТИЧЕСКАЯ СИБИРЬ)”

Рис. 1. Положение изученных разрезов триаса на о-ве Котельный (архипелаг Новосибирские острова).

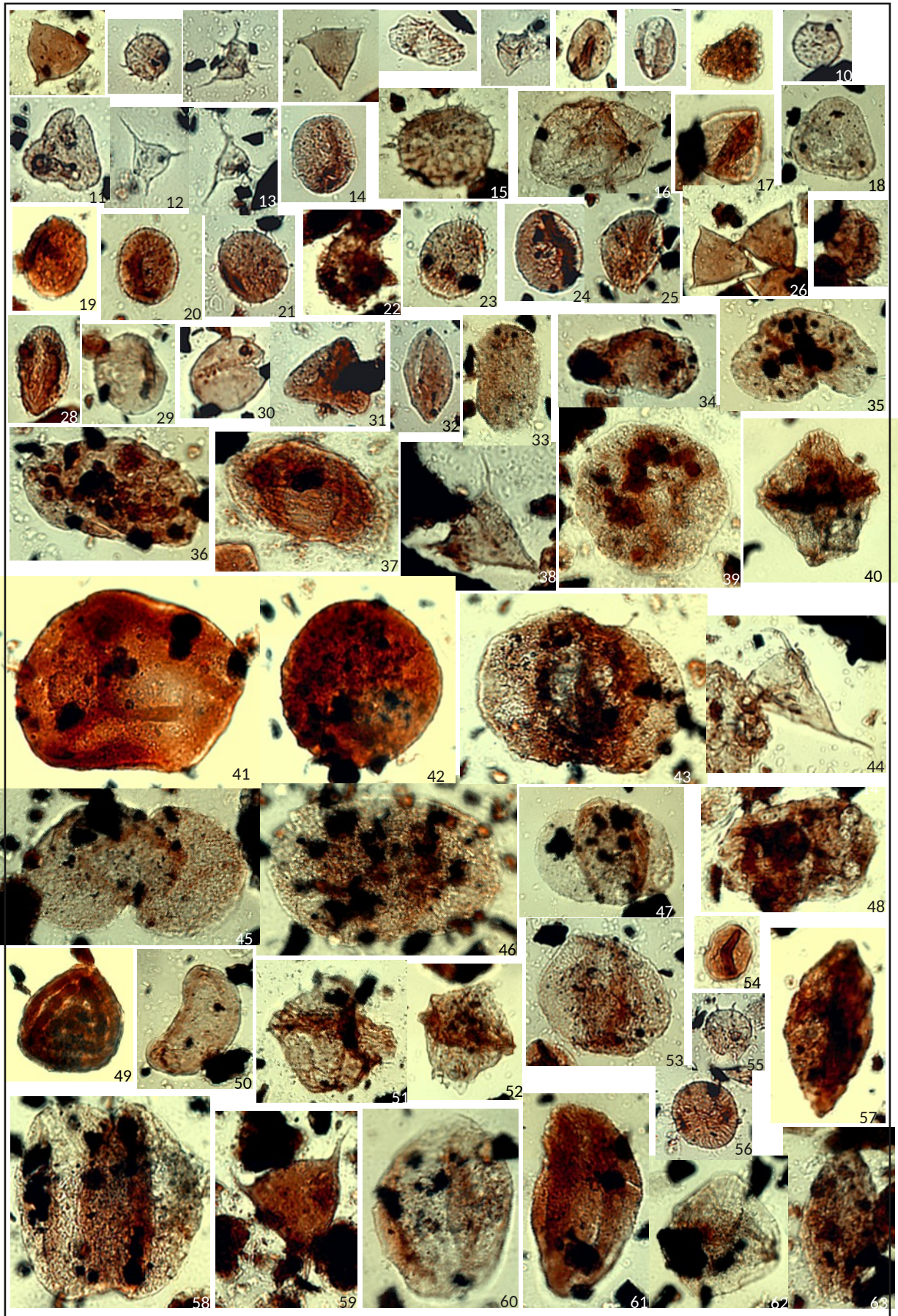
Рис. 2. Сводный разрез триаса в центральной части о-ва Котельный и его лито- и биостратиграфическое расчленение.

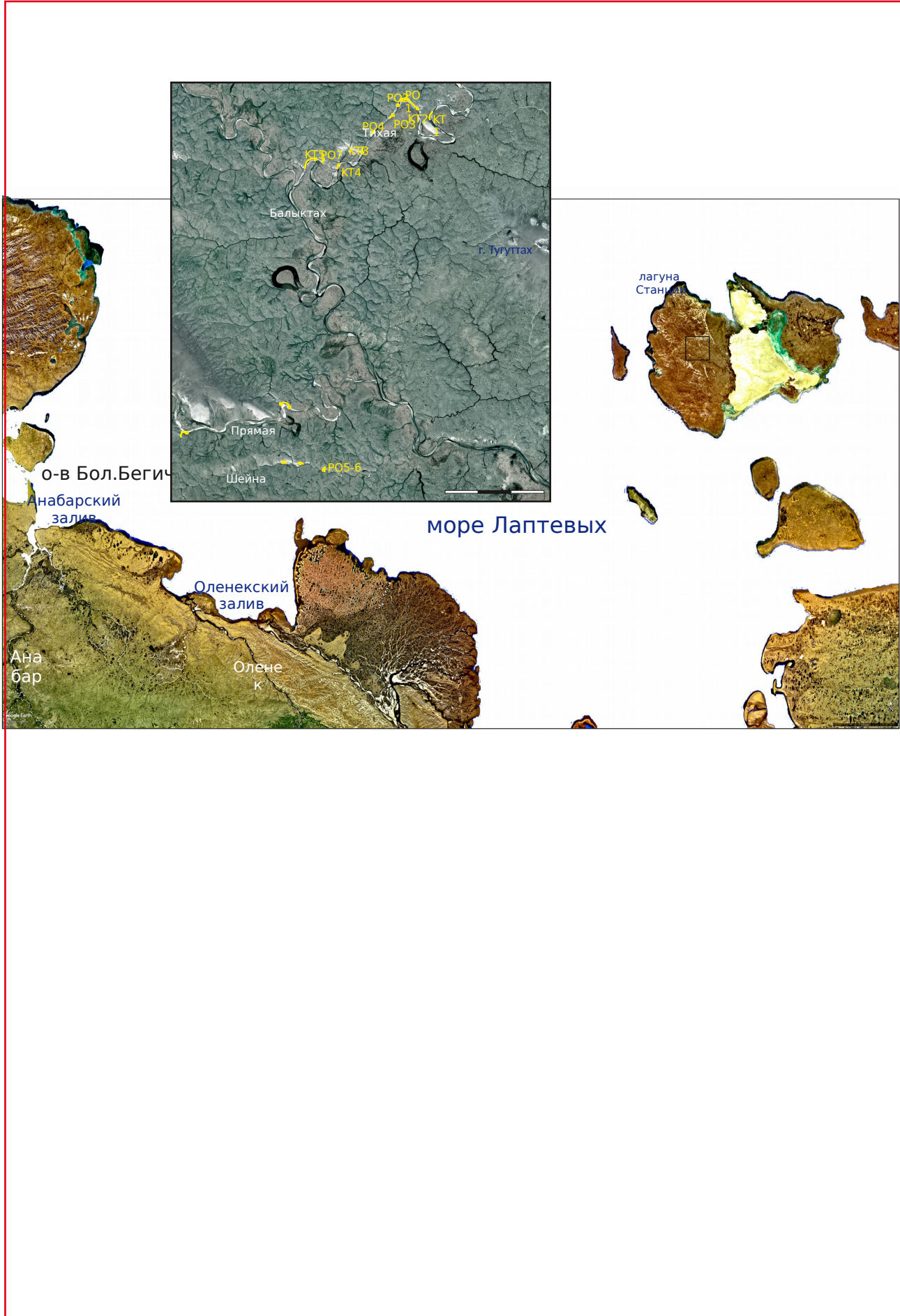
Условные обозначения: 1. - алеврит; 2. - глина алевритистая; 3. - глина; 4. - известняк органогенный (а), известковистые конкреционные прослои (б); 5. - известковистые (б), фосфатно-известковистые (б) и пиритовые конкреции и стяжения (в); 6. - породообразующие скопления двустворок (а), тектонический контакт (б);

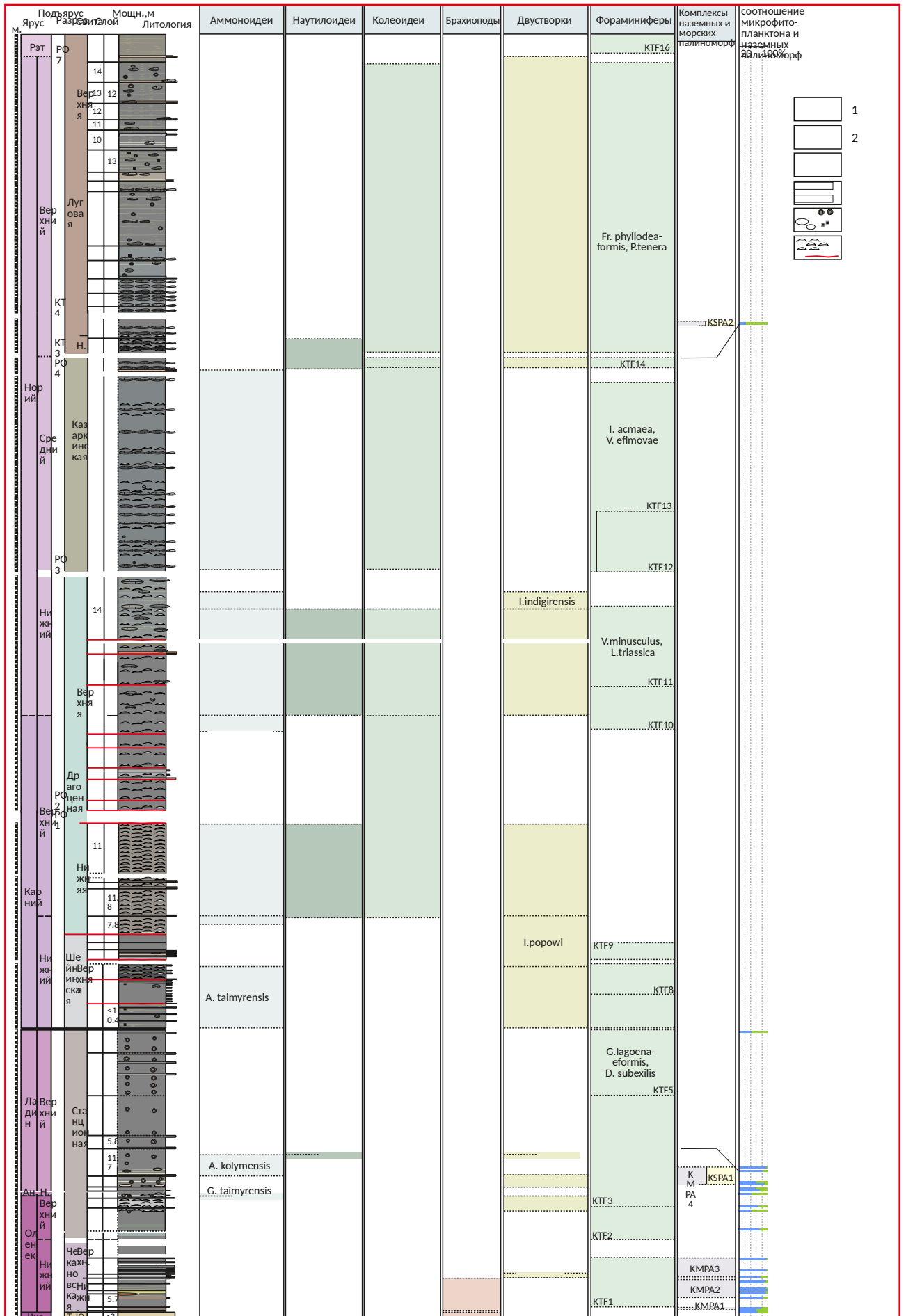
Рис. 3. Био- (аммоноидеи, наутилоидеи, колеоидеи, брахиоподы, двустворки, фораминиферы и палиноморфы) и литостратиграфическое расчленение триасовых толщ о-ва Котельный

Таблица 1. Таксономический состав спор, пыльцы и микрофитопланктона в изученных разрезах триаса на о-ве. Котельный.

Разрез, ярус	Микрофитопланктон	Споры и пыльца наземных растений
Разрез КТ1 (слой 3), нижний оленек (рис.1, 2)	Комплекс КМРА1. Доминируют акантоморфные акритархи <i>Solisphaeridium brevispinosum</i> (84%), много прازیнофитов <i>Leiosphaeridia</i> (15%), мало (1%) акритарх <i>Michrystridium</i> , <i>Veryhachium</i> (фототаблица)	Общий состав наземных палиноморф (палинофлора нижнего оленека, обн. КТ1). СПОРЫ. <i>Aratrisporites (robustus, scabratus, granulatus, flexibilis)</i> , <i>Porcelispora longdonensis</i> , <i>Punctatispora leighensis</i> , <i>Tigrisporites ketovae</i> , <i>Marattisporites</i> spp., <i>M. scabratus</i> , <i>Lundbladispора brevicula</i> , <i>Leschikisporites</i> spp., <i>Nevesisporites</i> spp., <i>N. limatulus</i> , <i>Duplexisporites</i> spp., <i>Anaplanisporites</i> spp., <i>Zonales</i> spp., <i>Leiotriletes</i> spp., <i>Cyathidites</i> spp., <i>C. concavus</i> , <i>Dictyophyllidites</i> spp., <i>Lophotriletes</i> spp., <i>Acanthotriletes</i> spp., <i>Osmundacidites</i> spp., <i>Lycopodiumsporites</i> spp., <i>Equisetosporites</i> spp.;
Разрез КТ1 (слои 4-7), нижний оленек (рис.1, 2)	Комплекс КМРА2. Доминируют акритархи <i>Veryhachium (brevitrispinum, downiei)</i> (73-91%), значительно <i>Michrystridium ("deflandrei", stellatum)</i> (9-10%) и прازیнофиты <i>Leiosphaeridia</i> (5-8%), мало (1-3%) акритарх <i>Solisphaeridium (stimuliferum, brevispinosum, watrousense)</i> , <i>Leiofusa</i>	ПЫЛЬЦА. <i>Ginkgocycadophytus</i> spp., <i>Coniferales</i> gen. indet., <i>Alisporites</i> spp., <i>Vitreisporites pallidus</i> , <i>Paleoconiferus</i> spp., <i>Protoconiferus</i> spp., <i>Platysaccus</i> spp., <i>Lucicisporites</i> sp., <i>Minutosaccus potonieii</i> , <i>Striatopollenites</i> spp., <i>Striatoabietites duivenii</i> , <i>Chordaesporites</i> spp., <i>Eucommiidites</i> spp., <i>Classopollis</i> spp., <i>Gnetaceapollenites</i> spp. (фототаблица)
Разрез КТ1 (слои 8, 9), нижний оленек (рис.1, 2)	Комплекс КМРА3. Доминанты более разнообразны: акритархи <i>Veryhachium (brevitrispinum, downiei)</i> (10-54%), прازیнофиты <i>Leiosphaeridia</i> (21-86%), акритархи <i>Michrystridium ("deflandrei", stellatum)</i> , (10-23%); мало (1-3%) акритарх <i>Solisphaeridium (stimuliferum, brevispinosum)</i>	Общий состав наземных палиноморф (палинофлора нижнего оленека, обн. КШ6). ПЫЛЬЦА. <i>Ginkgocycadophytus</i> sp., <i>Coniferales</i> gen. indet.
Разрез КШ6 (слой 2) нижний оленек (рис.1, 2)	Комплекс КМРА2. Доминируют акритархи <i>Veryhachium (downiei)</i> (80%), значительно <i>Michrystridium</i> (10%) и прازیнофиты <i>Leiosphaeridia</i> (7%), мало (3%) <i>Acritarcha</i> gen. sp. indet.	Общий состав наземных палиноморф (палинофлора верхнего оленека и основания анизия, обн. КШ7). СПОРЫ. <i>Marattisporites scabratus</i> , <i>Lundbladispора brevicula</i> , <i>Punctatisporites fungosus</i> , <i>Calamaspora tener</i> , <i>Osmundacidites</i> spp., <i>Verrucosiporites</i> sp., <i>Nevesisporites</i> sp., <i>Nevesisporites limatulus</i> , <i>Leschikisporites</i> sp., <i>Cyathidites</i> spp., <i>Dictyophyllidites</i> sp., <i>Campotriletes</i> sp., <i>Lycopodiumsporites</i> spp., <i>Zonales tetricus</i> , <i>Granisporites papillatus</i> , <i>Lophotriletes</i> sp., <i>Duplexisporites</i> sp., <i>Stenozonotriletes</i> sp., <i>Verrucosiporites ?triassicus</i> , <i>Discisporites psilatus</i> , <i>Neoraistrickia</i> sp.; ПЫЛЬЦА. <i>Ginkgocycadophytus</i> spp., <i>Classopollis</i> sp., <i>Gnetaceapollenites</i> sp., <i>Taeniaesporites</i> sp., <i>Taeniaesporites hexagonalis</i> , <i>Striatopollenites</i> sp., <i>Vitreisporites pallidus</i> , <i>Pinuspollenites</i> sp., <i>Protahaploxypinus</i> sp., <i>Alisporites</i> sp., <i>Coniferales</i> gen. indet.
Разрез КШ7 (слои 1-3), верхний оленек – нижний анизий (рис.1, 2)	Общий состав микрофитопланктона (микрофитофлора верхнего оленека и основания анизия, обн. КШ7). Акритархи: <i>Veryhachium (tetraxis)</i> , <i>Michrystridium Leiofusa (jurassica, spicata)</i> , празинофиты: <i>Pterospemella</i> , <i>Leiosphaeridia</i> , <i>Cymatiosphaera</i> , <i>Tasmanites</i> ; зигнемовые: <i>Ovoidites</i> , <i>Schizosporis</i>	Общий состав наземных палиноморф (палинофлора нижнего и низов верхнего карния, обн. КТ2). СПОРЫ: присутствуют - <i>Leiotriletes</i> sp., <i>Marattisporites scabratus</i> , <i>Marattisporites</i> sp., <i>Gleicheniaceae</i> , <i>Toroisporites</i> sp., <i>Cyathidites</i> sp., <i>Lophotriletes</i> sp., <i>Granulatisporites</i> sp., <i>Dictyophyllidites</i> sp., <i>Nevesisporites fossulatus</i> , <i>Duplexisporites gyrates</i> , <i>Duplexisporites</i> sp., <i>Granulatisporites</i> sp., <i>Polycingulatisporites</i> sp., <i>Osmundacidites</i> spp., <i>Lycopodiumsporites</i> spp., <i>Todisporites</i> sp., <i>Stereisporites</i> sp.; ПЫЛЬЦА: <i>Ginkgocycadophytus</i> sp.; <i>Cycadopites</i> sp.; <i>Striatopinites</i> sp.; <i>Alisporites</i> sp.; <i>Cordaitina abutiloida</i> , <i>Cordaitina</i> sp., <i>Sulcatissporites</i> sp., <i>Vitreisporites pallidus</i> , <i>Taeniaesporites</i> sp.,
Разрез КШ8 (слои 2, 3), верхний ладин (рис.1, 2)	Комплекс КМРА4. Разнообразны акритархи и прازیнофиты, диноцисты единичны (<i>Dinophyceae</i> cf. <i>Darcodinium</i> , <i>Dinophyceae</i> cf. <i>Beaumontella</i>). Обильны акритархи <i>Michrystridium ("deflandrei", fragile, minutispinum, lymensis)</i> (15-35%), <i>Solisphaeridium (brevispinosum)</i> (6-25%), <i>Veryhachium (?irregular, brevitrispinum, formosum, downiei, eurpeum)</i> (12-47%), прازیнофиты <i>Leiosphaeridia</i> (12-24%), присутствуют акритархи <i>Polygonium</i> , <i>Leiofusa</i> , прازیнофиты <i>Pterospemella</i> , <i>Tasmanites</i> , <i>Cymatiosphaera</i> , <i>Crassosphaera</i> , диноцисты.	Комплекс КSPA1. СПОРЫ 42-46%: много-грпнна <i>Cyathidites-Dictyophyllidites</i> 16-20%; присутствуют: <i>Dictyophyllidites mortonii</i> , <i>Cyathidites coniopteroides</i> , <i>C. minor</i> , <i>Toroisporites vulgaris</i> , <i>Carnisporites spiniger</i> , <i>Marattisporites</i> spp., <i>M. scabratus</i> , <i>Granulatisporites microgranifer</i> , <i>Verrucosiporites cf. pseudomorulae</i> , <i>Lophotriletes</i> spp., <i>Osmundacidites</i> spp., <i>Apiculatisporites parvispinosus</i> , <i>Acanthotriletes</i> spp., <i>Aratrisporites</i> spp., <i>Nevesisporites</i> spp., <i>Tigrisporites ketovae</i> , <i>Duplexisporites problematicus</i> , <i>D. gyratus</i> , <i>Stereisporites</i> spp., <i>Campotriletes</i> sp., <i>Neoraistrickia</i> sp., <i>Densoisporites</i> sp. ПЫЛЬЦА 54-57%: доминирует- <i>Ginkgocycadophytus</i> spp. 40-42%; мало- <i>Alisporites</i> spp. 3-5%, <i>Dissacites</i> gen. indet. 2-3%, <i>Eucommiidites</i> spp. 2%; присутствуют- <i>Cordaitina</i> sp., <i>Striatoabietites</i> spp., <i>Striatopinites</i> sp., <i>Taeniaesporites</i> sp., <i>T. substriatus</i> , <i>Protahaploxypinus</i> sp., <i>Quadraequilina</i> spp., <i>Alisporites australis</i> , <i>Vitreisporites pallidus</i> , <i>Podocarpidites</i> sp., <i>Cycadopites</i> spp., <i>C. medius</i> , <i>Gnetaceapollenites</i> spp., <i>G. steevesi</i> , <i>Eucommiidites</i> spp., <i>Classopollis</i> spp.
Разрез КТ2 (слои 1, 2, 4 и 10) карний	Общий состав микрофитопланктона (микрофитофлора нижнего и низов верхнего карния, обн. КТ2). Акритархи: <i>Michrystridium</i> , <i>Veryhachium</i> , <i>Polygonium</i> , <i>Leiofusa</i> ; празинофиты: <i>Tasmanites</i> , <i>Leiosphaeridia</i> , <i>Cymatiosphaera</i> ;	Общий состав наземных палиноморф (палинофлора нижнего и низов верхнего карния, обн. КТ2). СПОРЫ: присутствуют - <i>Leiotriletes</i> sp., <i>Marattisporites scabratus</i> , <i>Marattisporites</i> sp., <i>Gleicheniaceae</i> , <i>Toroisporites</i> sp., <i>Cyathidites</i> sp., <i>Lophotriletes</i> sp., <i>Granulatisporites</i> sp., <i>Dictyophyllidites</i> sp., <i>Nevesisporites fossulatus</i> , <i>Duplexisporites gyrates</i> , <i>Duplexisporites</i> sp., <i>Granulatisporites</i> sp., <i>Polycingulatisporites</i> sp., <i>Osmundacidites</i> spp., <i>Lycopodiumsporites</i> spp., <i>Todisporites</i> sp., <i>Stereisporites</i> sp.; ПЫЛЬЦА: <i>Ginkgocycadophytus</i> sp.; <i>Cycadopites</i> sp.; <i>Striatopinites</i> sp.; <i>Alisporites</i> sp.; <i>Cordaitina abutiloida</i> , <i>Cordaitina</i> sp., <i>Sulcatissporites</i> sp., <i>Vitreisporites pallidus</i> , <i>Taeniaesporites</i> sp.,
Разрез РО2 (блоки 7, 8, 14), нижний норий	Общий состав микрофитопланктона (микрофитофлора нижнего нория, точка наблюдения РО2). Акритархи: <i>Polygonium</i> , <i>Veryhachium (V. downiei)</i> , <i>Leiofusa</i> , <i>Solisphaeridium</i> sp.; празинофиты: <i>Tasmanites</i> , <i>Cymatiosphaera</i> sp., <i>Leiosphaeridia</i> ; диноцисты: <i>Dinocyst</i> gen indet.	Общий состав наземных палиноморф (палинофлора нижнего нория, точка наблюдения РО2). СПОРЫ: присутствуют - <i>Leiotriletes</i> sp., <i>Marattisporites scabratus</i> , <i>Marattisporites</i> sp., <i>Toroisporites</i> sp., <i>Cyathidites</i> sp., <i>Lycopodiumsporites</i> spp., <i>Nigrisporites</i> sp., <i>Monolites</i> sp., <i>Stereisporites</i> sp., <i>Gleicheniaceae</i> , <i>Concavisporites</i> sp., <i>Polycingulatisporites</i> sp., <i>Osmundacidites</i> spp., <i>Lophotriletes</i> sp., <i>Dictyophyllidites</i> spp., <i>Carnisporites</i> spp., <i>Granulatisporites</i> spp., <i>Lycopodiumsporites</i> spp., <i>Cycadopites</i> sp., <i>Podocarpidites</i> sp., <i>Vitreisporites pallidus</i> , <i>Alisporites</i> sp., <i>Sulcatissporites</i> sp., <i>Gnetaceapollenites</i> sp., <i>Platysaccus</i> sp.
Разрез РО3, средний норий	Общий состав микрофитопланктона (микрофитофлора среднего нория, точка наблюдения РО3). Акритархи: <i>Polygonium</i> , <i>Veryhachium</i> , <i>Leiofusa</i> ; празинофиты: <i>Tasmanites</i> , <i>Leiosphaeridia</i> ; диноцисты: <i>Rhaetogonyaulax wigginsi</i>	Общий состав наземных палиноморф (палинофлора среднего нория, точка наблюдения РО3). СПОРЫ: присутствуют - <i>Duplexisporites</i> sp., <i>Remysporites psilopterus</i> , <i>Marattisporites scabratus</i> , <i>Cyathidites</i> sp., <i>Osmundacidites</i> sp., <i>Dictyophyllidites</i> sp., <i>Polycingulatisporites ?densatus</i> , <i>Triquitrites prorates</i> , <i>Toroisporites vulgaris</i> , <i>Aratrisporites</i> sp. ПЫЛЬЦА: <i>Ginkgocycadophytus</i> sp., <i>Taeniaesporites ? pellucidus</i> , <i>Vitreisporites pallidus</i> , <i>Cycadopites</i> sp., <i>Gnetaceapollenites</i> sp.
Разрез КТ3 (слой 2), верхний норий	Комплекс КМРА5. Акритархи: <i>Michrystridium ("deflandrei")</i> , <i>Veryhachium (formosum)</i> , <i>Solisphaeridium</i> ; празинофиты: <i>Tasmanites</i> , <i>Leiosphaeridia</i> ; диноцисты: проблематичные формы, <i>Hebergella</i> , <i>Hebecysta</i> (aff. <i>balmei</i>), <i>Valvaeodinium</i> aff. <i>stipulatum</i> , <i>Dinophyceae</i> cf. <i>Mancodinium</i> , <i>Rhaetogonyaulax (arcticum, wigginsi)</i> , <i>Sverdrupiella</i> (фототаблица)	Комплекс КSPA2. СПОРЫ 54%: доминируют- грпнна <i>Dictyophyllidites-Cyathidites</i> spp. (39%); присутствуют- <i>Dictyophyllidites mortonii</i> , <i>Cyathidites minor</i> , <i>Biretisporites</i> spp., <i>Osmundacidites (senectus, spinosus)</i> , <i>Todisporites minor</i> , <i>Acanthotriletes</i> spp., <i>Lakhnavittriletes</i> spp., <i>Polycingulatisporites dejersey</i> , <i>Duplexisporites problematicus</i> , <i>D. gyratus</i> , <i>Duplexisporites</i> spp., <i>Laevigatisporites inornatus</i> , <i>Stereisporites</i> spp. ПЫЛЬЦА 46%: много- <i>Ginkgocycadophytus</i> spp. 14%; значительно- <i>Dissacites</i> gen. indet. 7%, <i>Piceites</i> spp. 5%; присутствуют- <i>Protoconiferus</i> spp., <i>Vitreisporites pallidus</i> , <i>Inaperturopollenites</i> spp., <i>Cycadopites (percarinatus, medius)</i> , <i>Platysaccus papilionis</i> , <i>Paleoconiferus</i> spp., <i>Chasmatosporites</i> spp., <i>Alisporites</i> spp., <i>Vitreisporites</i> spp., <i>Protoconiferus funarius</i> , <i>Quadraequilina</i> spp., <i>Chordasporites</i> spp., <i>Gnetaceapollenites steevesi</i> , <i>Classopollis</i> spp. (фототаблица)
Разрез КТ4 (слои 1, 7, 14), верхний норий	Общий состав микрофитопланктона (микрофитофлора верхней части верхнего нория, обн. КТ4). Акритархи: <i>Polygonium</i> , <i>Leiofusa</i> ; празинофиты: <i>Pterospemella</i> , <i>Leiosphaeridia</i> , <i>Cymatiosphaera</i> ; диноцисты: <i>Sverdrupiella</i> sp.	Общий состав наземных палиноморф (палинофлора верхней части верхнего нория, обн. КТ4). СПОРЫ: присутствуют - <i>Duplexisporites gyrates</i> , <i>Duplexisporites</i> sp., <i>Polycingulatisporites dejerseyi</i> , <i>P. ?densatus</i> , <i>Marattisporites</i> sp., <i>Zebbrasporites</i> sp., <i>Aratrisporites</i> sp., <i>Densoisporites</i> sp., <i>Stereisporites</i> sp., <i>Gleicheniaceae</i> , <i>Concavisporites</i> sp., <i>Cyathidites</i> sp., <i>Osmundacidites</i> spp., <i>Nevesisporites fossulatus</i> , <i>Nevesisporites</i> sp., <i>Remysporites</i> sp., <i>Toroisporites vulgaris</i> , <i>Verrucosiporites</i> spp., <i>Campotriletes cerebreformis</i> . ПЫЛЬЦА: <i>Ginkgocycadophytus</i> sp., <i>Cycadopites</i> sp., <i>Piceapollenites</i> sp., <i>Pinuspollenites</i> spp., <i>Alisporites</i> sp., <i>Podocarpidites</i> sp., <i>Taeniaesporites</i> sp., <i>Striatopinites</i> sp., <i>Classopollis</i> sp.







<http://jurassic.ru>

Ярус	Подярус	Зональные шкалы триаса Новосибирских островов (зоны, подзоны и слои)						Литостратиграфия	
		Аммоноидеи		Колоидеи		Двустворки	Фораминиферы	Палиноморфы	Предлагаемое расчленение
Рэт	efimovae nanus						KTF16		Луговая свита Верхняя подсвита
									Нижняя подсвита
Средний	ochotica						Fr. phylloaeformis, Ptenera	K MP PA 5-2	Казаркинская свита
	pinensis						Fr. foliacea, N. levifracta	KTF14	
	daonellaeformis						I. acmaea, V. efimovae	KTF12	
	ussuriensis						I. indigirensis	KTF13	
Нижний	verchojanicum	obrucevicum	verchojanicum	obrucevicum			V. minusculus, L. triassica	KTF11	Драгоценная свита Верхняя подсвита
	kinasovi	kinasovi						KTF10	
Верхний	kedonensis	bytschkovi	bytschkovi	yakutensis					Нижняя подсвита -80 м
	pentastichus	pentastichus							
	armiger	armiger							Шейнинская свита Верхняя подсвита
	seimkanense						I. popowi	KTF9	Нижняя подсвита
Нижний	buralkitensis								10-40 м
	aculeatus								
	omkutchanicum	taimyrensis							10-35 м
	terminalis	tenuis					N. liratella, F. minuta	KTF6	
Верхний	tenuis	tenuis							Станционная свита
	lindstroemi								
	macconnelli						G. lagoense, D. subexilis	KTF5	
	maclearni	A. kolymensis							K MP PA 4
Нижний	krugi								M. prima
	neraensis								
Верхний	constantis	constantis							D. dubia
	oleshkoii								
Верхний	sublaqueatus	sublaqueatus	Syringonutilus						D. americana
	nevadanus	nevadanus							
Средний	rotelliforme	olenekense							P. taimyrensis
	gastroplanus	singularis							
	kharaukhensis	lenaensis							KTF3
	laevigatus	triformis							
Нижний	decipiens	decipiens							KTF2
	caurus	caurus							
Верхний	solitarius	solitarius							C. occidentalis
	taimyrensis	taimyrensis							
	spiniplicatus	spiniplicatus							KTF1
	grambergi	grambergi							
Нижний	contrarium	contrarium							KMPA3
	tardus	tardus							
Верхний	hedestroemi	hedestroemi							KMPA2
	korostelevi	korostelevi							
	turgidus	turgidus							KMPA1
	subtriangularis	subtriangularis							
Нижний	delinensis	delinensis							12-22 м
	decipiens	decipiens							
	morpheos	morpheos							Чекановская свита Верхняя подсвита
	pascoei	pascoei							
Верхний	boreale	boreale							Нижняя подсвита
	concauum	concauum							
Нижний	concauum	concauum							Таб-Юрская толща
	concauum	concauum							