

**Министерство геологии СССР**

**Всесоюзный ордена Трудового Красного Знамени нефтяной  
научно-исследовательский геологоразведочный институт (ВНИГРИ)**

***Реперные горизонты***

***верхнего палеозоя и мезозоя  
севера европейской части СССР  
и Сибири***

***(СБОРНИК НАУЧНЫХ ТРУДОВ)***

**ЛЕНИНГРАД 1983**

## ОСОБЕННОСТИ СТРОЕНИЯ ИРСКОГО РАЗРЕЗА В СРЕДНЕМ ТЕЧЕНИИ р.ВИЛЮЙ

Ирские отложения рассматриваемого района имеют длительную историю изучения. Начиная с 1854 г., они были объектом изучения одиочных исследователей, а с 50-х годов XIX столетия привлекали пристальное внимание ряда геологических коллективов нашей страны. Обзор предыдущих исследований дается многими авторами [3, 6, 8 и др.] и здесь не приводится.

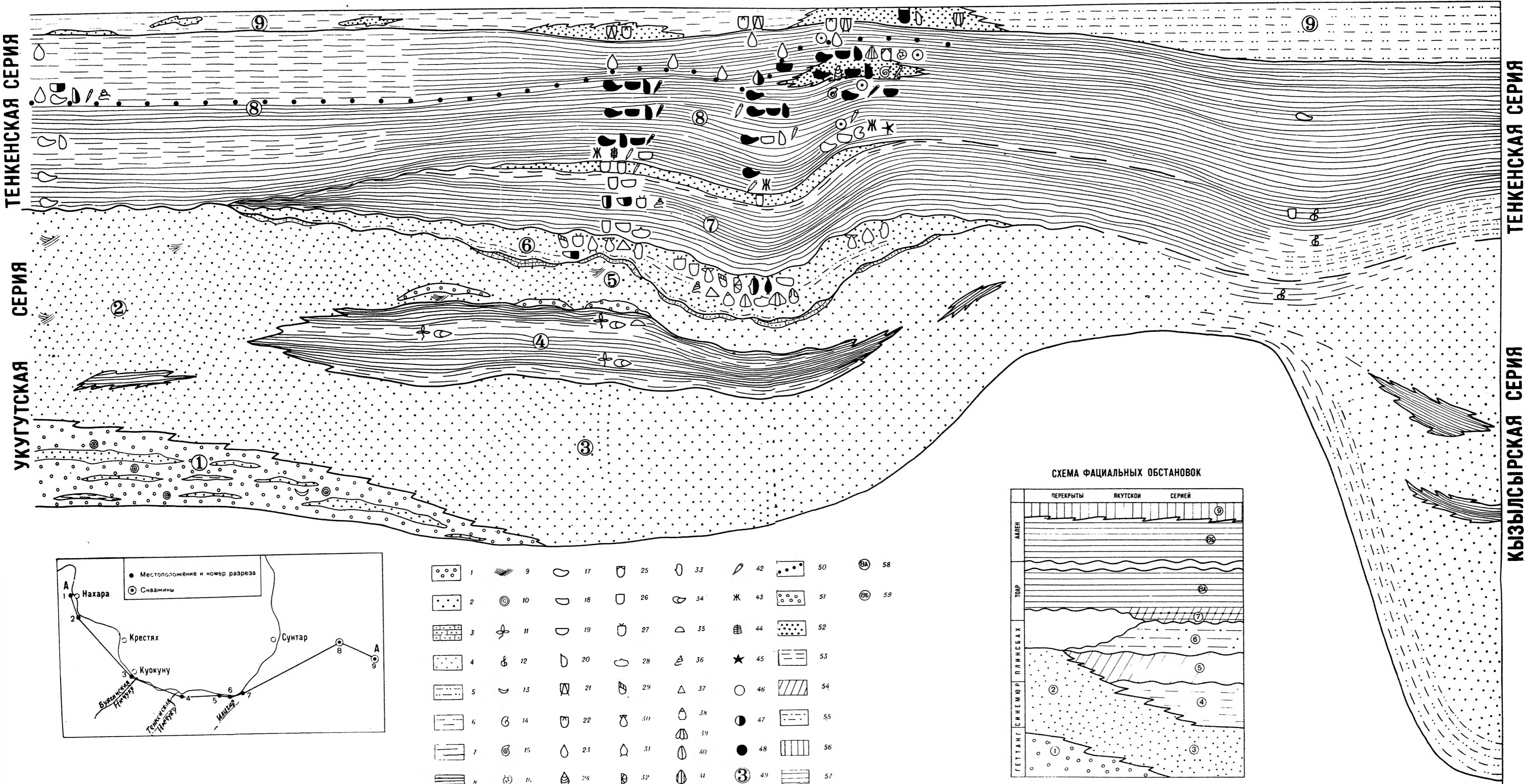
В результате исследований большого отряда геологов и биостратиграфов к настоящему времени создана вполне обоснованная региональная схема стратиграфии нижне- и средневюрских отложений, развитых в среднем течении р.Вилюй. Схема принята Межведомственным стратиграфическим совещанием, состоявшимся в Новосибирске в ноябре 1978г. Ирские отложения района отнесены к сунтарскому типу [7].

Дополнительные исследования и анализ имеющихся материалов позволяют сделать некоторые уточнения в схеме ирских отложений района. Для западной части Вилюйской синеклизы (имеется в виду бассейн Вилюй в районе Сунтарской излучины) может быть предложена более дробная схема нижне- и средневюрских отложений, основанная на прослеживании отдельных пачек, для которых четко определено стратиграфическое положение и в разрезах.

В принятых схемах [7] для рассматриваемой части разреза были выделены последовательно снизу вверх свиты: укугутская, тэнгская, сунтарская и лоханюкские слои, перекрывающиеся существенно песчаной якутской свитой средней ври. Нами предлагается разделить укугутскую свиту в среднем течении Вилюй на ряд хорошо прослеживаемых пачек, которые удобно использовать как для детального сопоставления разрезов скважин, так и при крупномасштабном геологическом картировании. Ирские отложения объединяются в тенкенскую серию, в составе которой выделяется новая сардангская свита.

### Укугутская свита

Стратоны, слагающие эту свиту (на участке от Вилюйчана до Кемпендяя), имеют не выдержанный по простиранию линзовидный характер, выкливаются и замещаются, часто разделены стратиграфическими перерывами (рис.1). Это привело к тому, что на разных участках свое-



1	9	17	25	33	42	50	58
2	10	18	26	34	Ж	43	51
3	11	19	27	35	44	52	
4	12	20	28	36	★	45	53
5	13	21	29	37	46	54	
6	14	22	30	38	47	55	
7	15	23	31	40	48	56	
8	16	24	32	41	49	57	

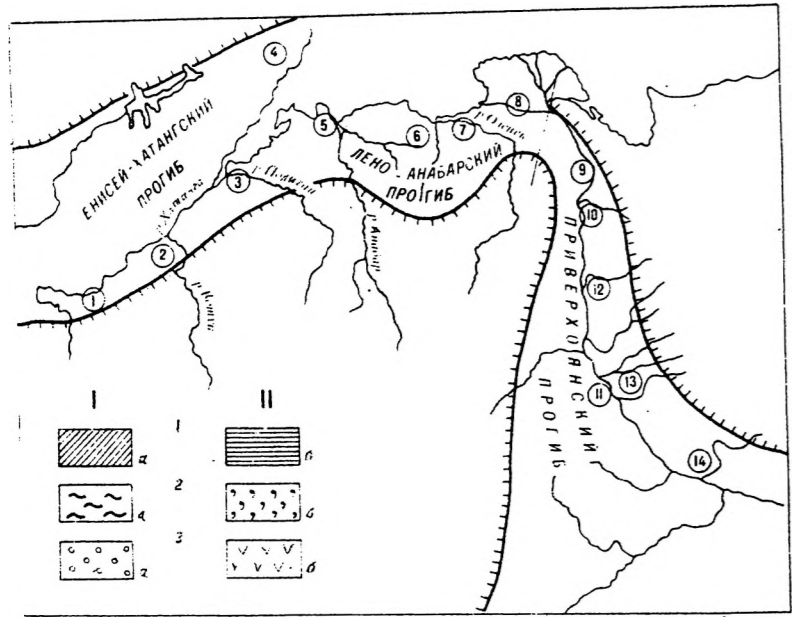
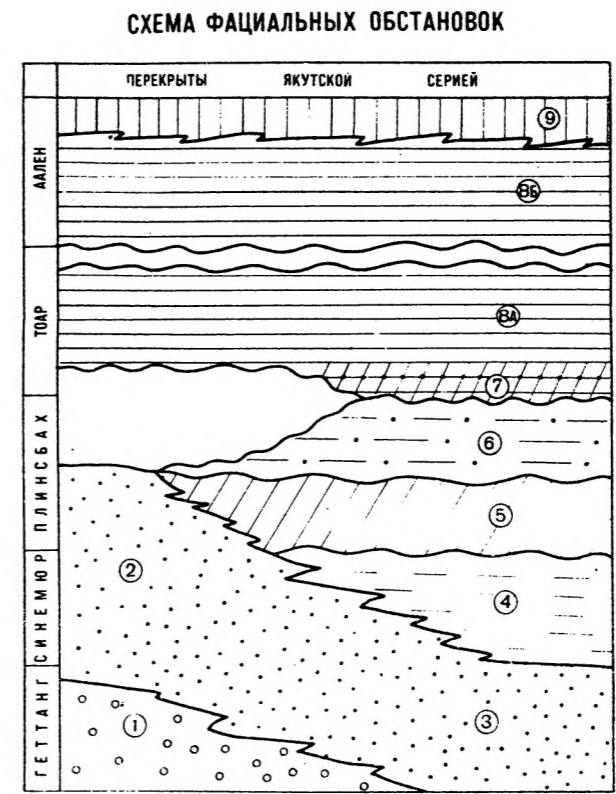


Рис.1 Литофациальный профиль нижнеюрских и ааленских отложений среднего течения р. Вилюй.

1. Конгломераты. 2. Грубозернистые пески. 3. Известковистые песчаники. 4. Тонко- и мелкозернистые глинистые пески. 5. Песчаные алевриты. 6. Алевриты. 7. Глинистые алевриты. 8. Глины. 9. Носая слоистость. 10. Стволы деревьев. 11. Листовая флора. 12. Фораминиферы. 13. Пресноводные моллюски; 14-16. Аммониты. 14-Eleganticeras Kolymoceras; 15-Dactylioceras, Zugodactylites; 16-Catacoeloceras. 17-35 -Двустворки: 17 - Dacryomya; 18. Tacredia kuznetsovi; 19-T.stubendorffi; 20-Modiolus; 21-Arctotis. 22-Camptonectes; 23-Pseudomytiloides marchaensis; 24 - „Pseudomytiloides 2 sp.; 25-Entolium; 26-Meleagrinea tunngensis; 27-M. sparcicosta; 28-Gomomya; 29-Aguilerella 30-Eopecten; 31-Harpax laevigatus; 32-Phalodomya; 33-Pleuromia; 34-„Pseudomytiloides“ rassoehensis; 35-Cardinia. 36-37. Гастроподы: 36-Pleurotomaria. 37-Patella. 38-41. Брахиоподы: 38-Zillera; 39-Orlovizchunchia; 40-Rudirhynchia; 41-Tetrarhynchia; 42. Белемниты. 43. Ракообразные. 44-Морские ящеры. 45. Офиуры. 46-48. Встречаемость остатков: 46-редко; 47-часто; 48-очень часто, изобилие. 49. Стратоны и их номера на профиле и схеме фациальных обстановок (1. нахаринская пачка; 2. куокунская пачка; 3. буягинская пачка; 4. нючунинская пачка; 5. тараюряхская пачка; 6. тунгская свита; 7. сарданская свита; 8. сунтарская свита; 9. лохинские слои). 50. Граница между нижним тоаром и нижним ааленом, проводимая по подошве слоев с Pseudomytiloides marchaensis; 51-57. Фациальные обстановки: 51-предгорные русловые конуса выноса; 52-аллювиальные равнины; 53-обособленный лиман-лагуна; 54-край аллювиальной равнины, периодически заливаемый; 55-открытое прибрежное мелководье трансгрессирующего моря с интенсивной динамикой вод вблизи расчлененных областей денудации; 56-прибрежное мелководье регрессирующего моря; 57-относительное глубоководье устойчивого моря со слабой динамикой вод вблизи пенепленизированной суши. 58. Нижнесунтарские слои. 59. Верхнесунтарские слои.

УСЛОВНЫЕ ОБОЗНАЧЕНИЯ:

Ia, б-ынгырский комплекс (a) и соответствующий ему палинокомплекс (б); 2a, б- берриасский комплекс (a) и соответствующий ему палинокомплекс (б); 3a, б-леписский комплекс (a) и соответствующий ему палинокомплекс (б).

го распространения укугутская свита имеет несколько различное строение. На западе рассматриваемого участка (в районе пос.Нахара и выше по течению) ее строение двучленно, восточнее в разрезе свиты возможно выделение трех пачек. На западном участке выделяются снизу вверх:

Нахаринская пачка (линза)  $J_1$  пп. Названа по пос.Нахара, в районе которого имеются наиболее полные разрезы. Прослежена на участке Вильючан-Буягинская Ничуку, вероятно, протягивается западнее, где М.Е.Бердичевской [2] выделяется нижняя - конгломератовая пачка укугутской свиты.

Нахаринская пачка представлена чередованием конгломератов разногалечных, часто не выдержанных по простиранию и переходящих в песчаники и пески, и песков полимиктовых слабосцементированных разновозрастных плохо сортированных пологокосослоистых или массивных. Конгломераты преимущественно мелко- и среднегалечные, слабо сортированные, хорошо окатанные, с отдельными валунами траппов. Состав галек в конгломератах разнообразный, преобладают магматические и метаморфические разновидности [1], реже песчаники, сланцы. В конгломератах и песках многочисленные остатки древесины, растительный детрит, единичные линзы сидеритов и глин. Мощность конгломератовых пластов (=пачек) достигает 4-5 м, а разделяющих их песков меньше. Пачка залегает на различных горизонтах палеозоя. Непосредственный контакт нахаринской пачки и подстилающих отложений в изученном районе не обнажен.

Возраст пачки определяется как раннеюрский, в пользу чего свидетельствуют находки пресноводных двустворок *Unio* sp., *Sibiriscopsis* sp., *Utchamiella* sp. лейасового облика и лейасовый же спорово-пыльцевой комплекс [6]. Совершенно условно, исходя из положения нахаринской пачки в разрезе и предполагая кратковременность накопления осадков данного генетического типа, можно считать, что она отвечает только геттангу или какой-то его части. Мощность пачки изменчива, в районе стратотипа равна 20-22 м, максимально достигая 30-40 м. В восточном направлении нахаринская пачка быстро выклинивается.

Куокунская пачка  $J_1$ кк. Названа по пос.Куокун. Распространена примерно в тех же пределах, что и нахаринская пачка. Стратотип расположен на первом берегу Вилья в 10 км выше пос.Нахара. Отвечает верхней, существенно песчаной пачке укугутской свиты М.Е.Бердичевской [2] и пачкам 2-4 в обн.61 Вильюского разреза, по Кириной [6]. Куокунская пачка сложена песками мелко- и среднезернистыми, иногда

разнозернистыми полимиктовыми, светло-серыми, зеленовато-серыми, с прослоями и линзами известковистых песчаников и песчаных глин. Пески иногда косослоистые. В них — обилие растительного детрита по плоскостям напластования, остатки древесины, линзы глинистых сидеритов, конкреции пирита, мелкие гальки магматических и осадочных пород. Охарактеризована в нижней половине остатками спор *Cheiropleuria*, пыльцы (*Pseudowalchia*, *Bennetites*, *Podocarpus* и др.) и листовой флоры — *Samaropsis plicata* Tur.-Ket., *Phoenicopsis* sp., *Czekanowskia rigida* Heer., *Equisetites ferganensis* Tur.-Ket. [6]. Мощность пачки в районе стратотипа составляет 60 м. Она залегает на нахаринской пачке и перекрыта в районе пос.Нахара глинистыми осадками тенкенской пачки. По возрасту куокунская свита отвечает, вероятно, синемюру и, возможно, низам плинсбаха.

Ниже по течению р.Вилля, юго-восточнее пос.Крестях, укугутская серия имеет уже трехчленное деление. В ее составе выделяется снизу вверх бугягинская, нучукинская и таравряхская пачки (рис. I).

Бугягинская пачка —  $J_1^{bg}$ . Названа по р.Бугягинская Нучуку, в районе которой на правом берегу р.Вилля находится ее стратотип. Пачку слагают пески мелкозернистые и среднезернистые полимиктовые, серые, светло-серые, с обилием растительного детрита и фрагментов древесины. В основании отмечаются линзы (до 2-3 м мощностью) конгломератов, выше алевроитовых глин. У кровли пачки прослеживаются линзовидные, невыдержанные прослои известковистых песчаников мощностью до 1-2 м. Нижняя граница пачки в стратотипическом районе не обнажена. По всей вероятности, она залегает на различных горизонтах палеозоя, а перекрывается существенно глинистой нучукинской пачкой. Мощность пачки оценивается в 30 м. Она параллелизуется с нахаринской пачкой и нижней частью куокунской пачки и по положению в разрезе относится условно к геттангу-равному синемюру.

Нучукинская пачка (линза) —  $J_1^{nc}$ . Название дано по второй части названия р.Бугягинская Нучуку. Стратотип на правом берегу р.Вилля ниже устья Бугягинской Нучуку. Отвечает 5-й (кардиновой) пачке сводного разреза укугутской свиты, по Кириной [6]. В стратотипе нучукинская пачка представлена тонкослоистыми и четкогоризонтально-слоистыми темно-серыми до черных алевроито-глинистыми породами. Слоистость подчеркивается тончайшими (в долях мм) слоями серого, более светлого, тонкозернистого алевроито-песчаного материала, разделяющего темные алевроито-глинистые слои. Выше по разрезу состав пачки несколько грубеет, она становится более алевроитовой, но такой же тонкослоистой. В нижней части встречаются еди-

ичные лизовидные пласты известковистых пологокосоволнистых песчаников мощностью до 40 м. Выходит нючукинская пачка пластом гумусового угля, имеющего мощность 10-15 см, до 45 см в раздувах. Пласт угля резко сменяется песками среднезернистыми хорошо сортированными с углистыми слойками в верхней половине. На контакте с угольным пластом пески обохрены, рваные.

В пачке отмечались редкие фрагменты морских губок [6] и отпечатки *Equisetites beanii* (Bunb.) Sew. Более полно охарактеризована пачка остатками флоры и фауны в обрывах правого берега Виллы ниже устья Тенкенской Нючуку, где она имеет близкое строение и вещественный состав. Здесь обнаружены остатки растений - *Annulariopsis* sp., *Equisetites beanii* (Bunb.) Sew., *Cladophlebis vaccensis* Ward., *C. whitbiensis* Brong., *Hausmannia ussuriensis* Krysh., *Taeniopteris* sp., *Czekanowakia ex gr. rigida* Heer, *Ginkgo celebris* Kiritchk. sp. n., *Schizolepis glumaceus* Kiritchk., *S. liassica* Kiritchk., *Platylepidium viluensis* Kiritchk. Кроме того, отсюда происходят остатки двустворчатых моллюсков "*Cardinia*" sp. indet., *Pseudomytiloides* ex gr. *gassoschaensis* Polub. и большой спорово-пыльцевой комплекс [6].

Мощность пачки колеблется (ввиду частого размыва верхней ее части) от 10-12 м до 25-28 м.

Нючукинская пачка залегает, вероятно, с перерывом на подстилающих песчаниках Буягивской пачки и со следами размыва перекрывается тараряхской пачкой. Возраст ее, исходя из положения в разрезе и наличия остатков *Pseudomytiloides*, близких синемюрским *P. gassoschaensis*, условно можно принять как синемюрский.

Тараряхская пачка - J<sub>1</sub>tr. Названа по руч. Тара-Юрях, левому притоку р. Виллы. Распространена, начиная, вероятно, от пос. Крестях и ниже по течению р. Виллы, вплоть до р. Илигир. Стратотип - обрывы правого берега р. Виллы, ниже устья Тенкенской Нючуку. Отвечает 6-й пачке сводного разреза укугутской свиты на Вилде [6]. Залегает на размывтой поверхности нючукинской пачки и перекрыта с перерывом тюгской свитой. Тараряхская пачка имеет существенно песчаный состав. Пески мелко- и среднезернистые крупнокосослоистые, часто с однонаправленными сериями (мощность серий до 50 см и более, наклон слойков 20-30°, преимущественно на восток) чередуются с песками массивными, со слабо выраженной горизонтальной слоистостью. В песках обилие растительного детрита, отдельных стволов и фрагментов растений, углистых слойков, плавающих мелких галек; в визах пачки - конкреции пирита-марказита. В нижней части пачки развиты

песчано-конгломератовые пакеты, имеющие линзовидный характер и изменчивую мощность, достигающую 5 м. Отдельные линзы конгломератов отмечались и в средней части пачки, что свидетельствует о некотором внутрiformационном размыве [6].

Для верхов пачки характерны линзовидные, но выдержанные прослой, иногда стяжения, известковистых плотных песчаников, образующих экранирующий пласт на границе с перекрывающимися слоями. Максимальная мощность пачки может быть оценена в 25 м и уменьшается за счет размыва до 10 м. В верхней части пачки, вскрытой ниже рч. Буягинская Ндчуку, были обнаружены остатки радиолярий [6]. Возраст пачки может быть определен совершенно условно (по положению в разрезе) как сивемир-нижний плинсбах, или только как нижний плинсбах.

Укугутская свита сменяется отложениями тевкенской серии, состоящей из тунгской, сардангской, сунтарской свит и дохайнских слоев.

### Тевкенская серия

Тунгская свита -  $J_1^{tn}$ , первоначально была установлена Н.А. Игнатченко [5] в объеме морских слоев, залегающих между укугутской и якутской свитами. В этой же работе он объединил укугутскую и тунгскую свиты в сунтарскую серию. В дальнейшем Ю.Д. Сластенов и др. [9] выделили из состава тунгской свиты в качестве самостоятельного стратона ее верхнюю часть под названием сунтарская свита. В 1978 г. Т.И. Кирина и др. [7] применили название "тунгская свита" для слоев с Награх В.А. Вахрамеева [3] и других авторов, т.е. в объеме нижней части тунгской свиты Н.А. Игнатченко, оставшейся после отделения сунтарской свиты. Нужно отметить, что схема стратиграфии при, разработанная Н.А. Игнатченко, не нашла применения в практике геологических исследований последних лет. Поэтому международное стратиграфическое совещание, состоявшееся в Новосибирске в 1978 г., приняло более дробную схему, где сунтарская и тунгская свиты были приняты в объемах, предложенных после Н.А. Игнатченко. Пленум МСК в феврале 1981 г. утвердил решение Новосибирского стратиграфического совещания использовать сунтарскую свиту в объеме, предложенном Ю.Д. Сластеновым и др. [9], а тунгскую - в объеме, установленном Т.И. Кириной и др. [7], несмотря на факт преокупированности названий.

На рассматриваемой территории к тунгской свите отнесена песчано-алевритовая пачка максимальной мощностью до 15 м, соответствующая

чая вышней песчано-алевроитовой пачке домера на р.Тюнге, по Т.И.Киринной [6]. Она вскрыта в береговых обрывах р.Виллой от р.Буягинской Нючуку до р.Илигира.

Зелегает с перерывом на тарауряхской пачке с редкими линзами конгломератов, галечников и отдельными гальками в основании. Внизу и вверху свиты обычны прослои мелкозернистых ожелезненных и косо-слоистых песков и известковистых песчаников незначительной мощности. Фон свиты составляют алевроиты, песчанистые и глинистые, правильно- или косослоистые с прослоями песчаников и кремневых известняков. Перекрывается сардангской свитой. По возрасту отвечает вышнему плинсбаху.

В вилюйских разрезах тюнгская свита охарактеризована остатками *Orlovirhynchia viligaensis* (Moiss.), *Rudirkhynchia najahensis* (Moiss.), *Meleagrinea sparsicosta* (Petr.), *M. ex gr. tiungensis* (Petr.), *Eopecten ex gr. viligaensis* (Tuchk.), *Naграх laevigatus* (Orb.), *Modiolus* sp., *Tancredia kuznetsovi* Petr., *Aguilerella ex gr. kedonensis* Polub., *Pholadomya* sp., *Patella* sp., *Pleurotomaria* sp.

Остатки двустворок и гастропод сконцентрированы в стяжениях сидеритизированного известняка, где беспорядочно захоронены. При этом левые и правые створки *M. sparsicosta* захоронены отдельно (аллохтонный танатоценоз). В алевроитах и песках обычны, а местами изобильны цельные и разрозненные створки *Naграх* располагающиеся согласно слоистости, несущие следы незначительного переноса и сортировки, а также захороненные в прижизненном положении раковины *Pлеуромиа*, *Номомиа*, *Tancredia*. К последнему типу ценоза (автохтонный танатоценоз) относятся раковины *Naграх* (часто) и *Eopecten* (редко), прикрепленные к валунам диабазов и кремнистых пород среди алевролитов и песков.

Сардангская свита - J<sub>1</sub>gr. Названа по пос.Сарданг. Стратотип - обрывы правого берега р.Виллой ниже устья р.Тенкенская Нючуку. Распространена от р.Буягинская Нючуку до р.Илигир. Представлена **вышней алевроитистых** глин, переходящих иногда в глинистые алевроиты. В основании породы массивные с пятнами разложивших сульфидов, выше тонкосланцеватые темно-серые с редкими удлиненными стяжениями пелитоморфных известняков. В глинах редкие раковины *Meleagrinea tiungensis* Petr., а в стяжениях известняка скопления *Tancredia kuznetsovi* Petr., *T. securiformis* (Dunk.), *Meleagrinea tiungensis* Petr., *Dasуомиа* sp., *Amberleya* sp., *Meleagrinea sparsicosta* Petr. У самой кровли - редкие разложившие ростры крупных белемни-



тов. Мощность пачки I6-I8 м. Венчает разрез свиты пласт песков ожелезненных зелено-ржавых мелкозернистых, иногда глинистых с прослоями алевритов, переходящих в известковистые тонкослоистые и тонкоплитчатые песчаники. Мощность песчаного пласта до 4-5 м. Переход от подстилающих глин к пескам относительно постепенный (но быстрый). В песках и песчаниках остатки *Meleagrinnella sparsicosta* Petr. и *M. tiungensis* Petr. Общая мощность сардангской свиты 20-23 м. Накрывается она глинами сунтарской свиты. Отложения сардангской свиты относились предыдущими исследователями к плинсбаху. В.А.Вахрамеев и Ю.М.Пумаровский включали их в горизонт с Награх и *Pseudomonotis* плинсбахского возраста. К верхнему плинсбаху (домеру) относился он и Т.И.Кириной [6]. Определяющими плинсбахский возраст свиты являлись *M. tiungensis* и *M. sparsicostata*. Оба вида были выделены на материале, происходящем из басс. р.Тюнг.

Безоговорочное отнесение сардангской свиты к верхам плинсбаха не представляется бесспорным. В первую очередь, настораживает отсутствие в комплексе с мелеагринеллами иных бореальных плинсбахских форм, в частности таких, как Награх, Борестен, которые в разрезах соседних районов (Приверхолянский прогиб, Яганский район) и в целом на северо-востоке СССР проходят до кровли плинсбаха и встречаются в отложениях различного фациального генезиса. С другой стороны, установлен более широкий стратиграфический диапазон для *Meleagrinnella sparsicosta*, известного из тоара р.Анабар [10]. Наши полевые наблюдения на разрезах нижней яры в районе Сунтарской излучины Вилюя позволяют сделать вывод, что глинистая пачка с мелеагринеллами представляет единый седиментационный цикл с перекрывающей ее сунтарской свитой и отделена от подстилающих ее заведомо верхнеплинсбахских пород стратиграфическим перерывом, вероятно, значительным по времени. Поэтому не исключено, что стратиграфический диапазон *M. sparsicosta* и *M. tiungensis* не ограничивается поздним плинсбахом, а захватывает и какую-то часть тоара. Скорее не всего, мы имеем дело с новыми более молодыми разновидностями мелеагринелл, отличать которые от исходных позднеплинсбахских форм практически очень трудно. Исходя из сказанного, возраст сардангской свиты мы принимаем условно как раннюю часть тоара.

Основной тип захоронения представлен тонкими (в I-2 раковины) скоплениями по плоскостям напластования в глинах, обычно двусторонними, но расплюснутыми раковинами. В скоплениях представлены чаще остатки одного вида *Meleagrinnella* (преобладают) или *Tancredia* со следами незначительного переноса (смешанный авто- и аллохтонный та<sup>д</sup>

натощенос). Второй тип захоронения - скопление одних мелеагринелл или таакредий, реже тех и других в линзовидных прослоях - уплощенных стяжениях глинистого известняка. Раковины захоронены беспорядочно и несут следы переноса. Они, как правило, двусторчатые, хорошей сохранности, не давленные (тот же тип таанощеноса, что и в первом случае).

Сунтарская<sup>х)</sup> свита J<sub>1-2</sub> sn северо-западнее пос. Крестях залегает на песках кукуновской пачки, а юго-восточнее - на тараряхской пачке. В изученном районе сунтарская свита начинается пачкой (M=2-3 м) тонкосланцеватых темно-серых, коричневатых аргиллитизированных глин. Выше по разрезу глины становятся менее сланцеватыми, часто алевроитистыми.

В районе пос. Нахара свита имеет довольно однородное строение с отчетливой тенденцией к увеличению зернистости вверх по разрезу. Совершенно постепенно в глинах увеличивается примесь алевроитового материала, выше преобладают глинистые алевроиты, иногда крупнозернистые, с маломощными (5-7 см) редкими слоями тонкозернистых тонкопеллококсовольнистых светло-серых песков. Породы выглядят здесь более грубослоистыми, чем в нижней половине. Для свиты обычны линзовидные слои и стяжения глинистых известняков мощностью до 20 см. К востоку происходит некоторое опесчачивание средней части сунтарской свиты. В обрывах правого берега р. Вилля у р. Идигир мы имеем разрез, несколько отличающийся от западных участков своей литологической характеристикой и насыщенностью остатками окаменелостей. Этот разрез детально описан ранее [6, 4] и здесь приводится в обобщенном виде. Сунтарская свита сложена глинами серыми и темно-серыми слоистыми, иногда песчанистыми, особенно в средней и верхней частях. Здесь же отсутствуют слои мелкозернистых песков (M=0,5 м) и пачки (до 3-4 м) мелкозернистых песков, чередующихся с глинами и алевроитами. Вверх по разрезу глины становятся более песчанистыми и постепенно переходят в алевроиты и пески доханских слоев.

В составе сунтарской свиты на рассматриваемой территории присутствуют как нижесунтарские, так и верхесунтарские слои<sup>х)</sup>. В районе пос. Нахара мощность нижесунтарских слоев достигает 30-33 м.

х) История выделения приведена выше.

хх) Новосибирским совещанием (1978 г.) принято разделение сунтарской свиты на нижесунтарские слои (отвечает нижнему тоару) и верхесунтарские слои (отвечает валдену).

Они охарактеризованы единичными, реже в виде небольших скоплений остатками плохо сохранившихся раковин *Dacryonua jacutica* (Petr.), *Tancredia* sp. indet. В верхнесунтарских слоях (M=I2-I5 м) появляются и обильные остатки *Pseudomutiloides marchaensis* Petr., *Modiolus tiungensis* Petr., в виде единичных раковин встречаются *Arctica* sp. indet., *Tancredia* ex gr. *securiformis* (Dunk.) и *Dacryonua* ex gr. *jacutica* (Petr.) (последняя форма - только в нижней части слоев).

Нижнесунтарские слои на участке от р.Тевкёнская Нючуку до р. Иллигир насыщены окаменелостями, среди которых преобладают остатки двустворок и белемнитов, а в разрезе у р.Иллигир появляются и аммониты. У двустворчатых моллюсков ядро сообщества образуют *Dacryonua jacutica* (Petr.), *Modiolus tiungensis* Petr., *Tancredia stubendorffi* Schmidt., в меньшем количестве присутствуют *Pseudomutiloides* ex gr. *amygdaloides* (Coldf.), *Meleagrinea* sp., *Tancredia securiformis* (Dunk.), *Entolium* sp., *Oxytoma* sp. Среди белемнитов преобладают многочисленные представители *Arcoscoelites*, *Brachybelus*, *Catateuthis*, *Mesoteuthis*, *Nannobelus*, *Dactyloteuthis*, *Clastoteuthis*. Встречаются редкие аммониты *Kolymoceras viluense* (Krimh.), *Eleganticeras* sp., *Harposeras* sp., *Dactylioceras suntarense* Krimh., *D. kanense* McLearn, *Catascoceras proprium* (A.Dagis). Из брахиопод встречаются *Tetrarhynchia viluensis* Dagus. В нижней части слоев обычны остатки ракообразных, рыб, морских ящеров.

Верхнесунтарские слои (M=2-10 м) на этом участке практически охарактеризованы только остатками *Pseudomutiloides marchaensis* (Petr.) (так как *P. jacuticus* (Petr.), на наш взгляд, является синонимом последнего вида), образующими иногда скопления в глинах, фосфоритовых или сидеритовых стяжениях. Кроме того, встречаются единичные *Arctotis* sp., *Dacryonua* sp. indet., острия неопределимых белемнитов. Перерыв между ниже- и верхнесунтарскими слоями иногда фиксируется отдельными галечками, фосфоритовыми желваками, битой ракушей, но иногда он физически не выражен.

Дохаинские слои - J<sub>2</sub>ln. Постепенно сунтарская свита сменяется дохаинскими слоями. Последние представлены песчанистыми адевритами или чередованием пачек мелкозернистых глинистых полимиктовых серых, зеленовато-серых песков, глинистых и песчанистых серых и темно-серых адевритов и темно-серых глин. Слоистость в породах выражена слабее, чем в сунтарской свите. Характерны линзы красновато-бурых с поверхности сидеритов, образующих до 3 неотчетливых горизонтов. Преимущественно к сидеритам приурочены остатки *Arctotis* ex

*gr. marchaeensis* (Petr.), *Camptonectes* (*Boreionectes*) sp., *Modiolus numismalis* Opp., хвощей. М=8-16 м. Перекрываются лохаинские слои существенно песчаной якутской свитой средней яры с конгломератами и следами перерыва в основании.

По близости вещественного состава и генезиса сардангская и сунтарская свиты и лохаинские слои можно объединить в одну подсерию - верхнетенковскую.

В составе тенковской серии выделяется ряд биостратиграфических уровней, отвечающих по своей сути экозонам. В некоторых случаях они по объему равны свитам, в других имеют более дробный характер. В объеме тунгской свиты выделяется экозона *Narpa laevigatus*; следующая экозона - *Meleagrinnella tiungensis* - *Tancredia securiformis* отвечает сардангской свите. В основании сунтарской свиты может быть выделена экозона *Dasyrocha jacutica* - *Modiolus tiungensis* - *Tancredia stubendorffi*, которая отвечает нижнесунтарским слоям, а экозона *Pseudomutiloides marchaeensis* - верхнесунтарским. Распространение экозон охватывает, вероятно, территорию всей Вилуйской синеклизы. Близкая биостратиграфическая последовательность устанавливается и в Анабарском районе. Для Приверхоянского краевого прогиба намечается отличная от Вилуйской синеклизы последовательность экозон, требующая дальнейшей разработки.

#### Литература

1. А р с е н ь е в А.А., И в а н о в а В.А. К стратиграфии палеозоя и мезозоя среднего течения р.Вилуй. - В кн.: Вопросы геологии Азии, т.1, М., 1954, с.568-587.

2. Б е р д и ч е в с к а я М.Е. О стратиграфическом расчленении нижнеконтинентальной толщи мезозоя района среднего течения р.Вилуй. - Докл. АН СССР, 1954, т.96, № 2, с.359-362.

3. В а х р а м е е в В.А. Стратиграфия и ископаемая флора юрских и меловых отложений Вилуйской впадины и прилегающей части Приверхоянского краевого прогиба. - В кн.: Региональная стратиграфия, т.3, М., изд-во АН СССР, 1958, 236 с.

4. Д а г и с А.А., Д а г и с А.С. Стратиграфия тоарских отложений Вилуйской синеклизы. - В кн.: Проблемы палеонт. обоснов. детальн. стратигр. мезозоя Сибири и Дальнего Востока. Л., Наука, 1967, с.41-60.

5. И г н а т ч е н к о Н.А. Геологическое строение и угольные месторождения западной части Ленского угольного бассейна. М.,

изд-во АН СССР, 1960, II2 с.

6. К и р и в а Т.И. Стратиграфия нижневюрских отложений западной части Вилдуйской синеклизы. - В кн.: Геология и нефтегазосность Западной Якутии. Д., Недра, с.18-71. (Тр. ВНИГРИ, вып.249).

7. К и р и в а Т.И., М е с е ж в и к о в М.С., Р е п и в Ю.С. О новых местных подразделениях в юре Западной Якутии. - В кн.: Новые данные по стратиграфии и фауне юры и мела Сибири. Новосибирск, 1978, с.70-85.

8. К р ы м г о л ь ц Г.Я., П е т р о в а Г.Т., П ч е л и в ц е в В.Ф. Стратиграфия и фауна морских мезозойских отложений Северной Сибири. - Д.-М., Главсевморпуть, 1958, 133 с.

9. С л а с т е в о в Ю.Д., Т р у ш к о в а Д.Я., Г р а у с м а я В.В. и др. К стратиграфии юрских отложений Лено-Вилдуйской нефтегазосной области. - В кн.: Поиски и разведка нефтяных и газовых месторождений в Якутской АССР. Якутск, 1976, с.143-149.

10. Стратиграфия юрской системы Севера СССР, М., Наука, 1976, 436 с.

УДК 563.12(116.3)(470.4/5)

А.Я.Азбель

#### РЕГИОНАЛЬНЫЕ КОМПЛЕКСЫ ФОРАМИНИФЕР НИЖНЕГО ОКСФОРДА ЕВРОПЕЙСКОЙ ЧАСТИ СССР

Для широких региональных сопоставлений большое значение имеют реперные горизонты. Это биостратиграфические подразделения, характеризующиеся обширным площадным распространением и обилием характерных, легко узнаваемых форм, в нашем случае - фораминифер.

Примером такого реперного горизонта могут служить отложения нижнего оксфорда европейской части СССР. Они представлены осадками, отлагавшимися в бассейне-проливе, одна ветвь которого протягивалась с севера на юг от Баренцева до Каспийского моря, а другая распространялась на запад, охватывая часть территории Украины (Украинскую синеклизу) и Литву. В шельфовой зоне этого мелководного эпиконтинентального моря накапливались преимущественно глинисто-карбонатные породы, редко известняки, алевролиты, песчаники. Мощность толщи не превышает первых десятков метров. Аммониты и фораминиферы на этой обширной территории поражают значительной однородностью состава и широким распространением характерных сообществ.

Естественно, что фаунистические комплексы различных структур-