

ГОСУДАРСТВЕННЫЙ ГЕОЛОГИЧЕСКИЙ КОМИТЕТ СССР
ГЛАВНОЕ УПРАВЛЕНИЕ ГЕОЛОГИИ И ОХРАНЫ НЕДР
ПРИ СОВЕТЕ МИНИСТРОВ РСФСР

Ухтинское территориальное геологическое управление

ГЕОЛОГИЯ НЕФТИ И ГАЗА
СЕВЕРО-ВОСТОКА
ЕВРОПЕЙСКОЙ ЧАСТИ СССР

Выпуск 1



ИЗДАТЕЛЬСТВО «НЕДРА»
Москва · 1964

МЕЗОЗОЙСКИЕ ОТЛОЖЕНИЯ КОЛВИНСКОГО ПОДНЯТИЯ

Колвинское поднятие, выявленное в 1958 г. геофизическими работами, находится в южной части Большеземельской тундры в нижнем течении р. Колва, правого притока р. Уса.

Из-за мощного чехла четвертичных отложений геологическое строение этого района до последних лет оставалось невыясненным. Лишь в 1958 г. Ухтинское территориальное геологическое управление приступило к проведению в районе Колвинского поднятия поисково-структурного бурения на нефть и газ. В результате этих работ был вскрыт разрез мезозойских отложений, выяснено тектоническое строение Колвинского поднятия и намечено место для заложения опорной скважины. Поисково-структурным бурением вскрыты триасовые, юрские и меловые отложения.

Триас

Триасовые отложения Колвинского поднятия литологически сходны с триасовыми отложениями северо-восточной части Тимано-Печорской провинции, в частности района гряды Чернышева, выделенными здесь в хейягинскую серию [4, 5].

На Колвинском поднятии, так же как и в бассейне р. Сыня [5], хейягинская серия сложена зеленовато-серыми, реже буровато-коричневыми песчаниками, буровато-красными и серыми алевритами и глинами. В верхней половине серии в серых алевритах и глинах содержатся многочисленная флора и редкие филоподы. Нижняя граница серии вскрыта опорной Усинской скважиной и проводится по аналогии с разрезами северной части Предуральяского прогиба в основании буровато-красных глин, переслаивающихся с зеленовато-серыми песчаниками.

Нижняя часть отложений серии в районе Колвинского поднятия пройдена без отбора кернa, литологический состав этой части разреза установлен только по шламу и каротажной диаграмме. В соседних районах (гряда Чернышева) эта часть разреза хейягинской серии содержит нижнетриасовую фауну филопод *Pseudesteria tunguensis* (L u t k.), *Ps. gutta* (L u t k.), *Ps. cf. aeguale* L u t k., *Asmussia petasa* Nov. и ниже-средне (?) триасовый комплекс спор и пыльцы [4, 5]. Верхняя граница серии проводится в основании сероцветных песчаников, алевролитов и глин со среднеюрским спорово-пыльцевым комплексом.

По литологии и составу органических остатков хейягинская серия делится на две подсерии: нижнехейягинскую и верхнехейягинскую.

Нижнехейягинская подсерия мощностью 440 м сложена преимущественно зеленовато-серыми полимиктовыми косослоистыми песчаниками. В нижней части подсерии развиты буровато-красные глины, переслаивающиеся с зеленовато-серыми песчаниками. Органические остатки здесь не обнаружены. По литологическому составу нижнехейягинская подсерия, так же как и в бассейне р. Большая Сыня [5], делится на две свиты: березовскую и бызовскую.

Березовская свита сложена буровато-красными глинами, переслаивающимися с зеленовато-серыми полимиктовыми песчаниками. Нижняя граница

свиты отвечает нижней границе нижнехейггинской подсерии. Мощность березовской свиты 160 м.

Бызовская свита сложена зеленовато-серыми полимиктовыми, преимущественно косослойными песчаниками. В них содержатся тонкие (до 5 см) темно-фиолетовые прослои, обогащенные гематитом и магнетитом, и многочисленные обломки буровато-красных глин. Органические остатки в разрезе свиты района Колвинского поднятия не обнаружены. В соседних районах (бассейн р. Большая Сынь) в обломках буровато-красных глин установлены филлоподы плохой сохранности и личинки пелелипод. Нижняя граница свиты проводится по исчезновению слоев буровато-красных глин в подошве мощной песчаниковой толщи. Мощность бызовской свиты 280 м.

Верхнехейггинская подсерия мощностью 300—310 м сложена зеленовато-серыми и серыми песчаниками, алевролитами и глинами. В нижней части подсерии наряду с серыми имеются буровато-красные и пестрые алевроиты и глины. Нижняя граница подсерии проводится в подошве красноцветно-сероцветной толщи, сложенной зеленовато-серыми песчаниками, серыми и буровато-красными алевролитами и глинами.

По литологическому составу верхнехейггинская подсерия делится на две свиты: краснокаменскую и залазининскую.

Краснокаменная свита сложена зеленовато-серыми песчаниками, серыми, буровато-красными, реже пестрыми алевролитами и глинами. В серых алевролитах и глинах, залегающих в самой нижней части свиты, найдены филлоподы, а в верхней половине свиты флора, единичные насекомые и пелелиподы. Среди филлопод В. С. Заспеловой определены: *Asmusia* sp. nov., *Pseudestheria tungussensis* (L u t k.), *Ps. cf. aeguale* (L u t k.), *Ps. etsecta* (N o v.), *Cornia* sp. nov., указывающие на нижнетриасовый возраст самой нижней части свиты. Из серых глин нижней части разреза свиты (скв. 5, глубина 427 м) В. С. Ищенко установлен нижне-средне (?) триасовый комплекс спор и пыльцы. Для этого комплекса характерно значительное преобладание пыльцы голосемянных растений над спорами. Среди пыльцы голосемянных широко развита пыльца гинкговых и цикафитов (25—53%). Пыльца древних хвойных *Azoniales* — *Asaccites* составляет 8—20%. Мало (до 3%) пыльцы хвойных с ребристым телом, похожих на *Striatopinites* S e d., *Striatopodocarpus* S e d., и незначительное количество (2—5%) пыльцы семейства Pinaceae. Встречается пыльца кейтониевых и единичная пыльца кордаитов и вельвичиевых рода *Vittatina* L u b e r. Среди спор преобладают (15%) хвощевые вида *Leiotriletes rotundatus* N a u m. и *Leiotriletes microdiscus* var. *limbata* K. M. и бугорчатые споры, близкие к *Osmundacea* (0—5%). Споры папоротников подгруппы *Leiotriletes* N a u m. и *Periplecotriletes* N a u m. встречаются в незначительном количестве. Имеются единичные крупные споры каламитов, крупные сегчатые споры подгруппы *Dichtyotriletes* N a u m. и крупные бугорчатые споры *Lophotriletes triassicus* (M a l.) K.-M. Кроме того, присутствуют в количестве 3—12% формы невыясненной систематической принадлежности.

М. Ф. Нейбург из верхней половины свиты определен кейперский комплекс флоры: *Bernoullia aktiubensis* B r i c k., *Lepidopteris ottonis* (G o e r p.) Schimper., *Antevsia ottonis* (N a t h.) H a r r i s., *Glossophyllum synense* N e u b., *Cladophlebis* sp., *Aipteris?* (*Scytophyllum?*), *Danaeopsis?* sp., *Carpolithes* sp., *Paracalamites* sp.

Спорово-пыльцевой комплекс из средней и верхней частей краснокаменной свиты сходен со спорово-пыльцевым комплексом нижней и средней частей вышележащей залазининской свиты. Он характеризуется увеличением количества спор папоротников по сравнению со спорово-пыльцевыми комплексами нижнехейггинской подсерии. Увеличивается содержание спор папоротников подгруппы *Leiotriletes* N a u m. до 8—12%, представленных спорами семейств *Matonipteris*, *Gleichenia*, *Haumannia*. Во всех спектрах присутствуют споры папоротников подгруппы *Periplecotriletes* N a u m. (до 12%) и подгруппы *Comptotriletes* (до 3%). Характерны споры семейства *Marattiaceae* (2—9%). Содержание спор, близких к *Osmundacea*, достигает 3—5%. Среди спор хвощевых (3—20%) преобладают *Leiotriletes rotundatus* N a u m., *Leiotriletes microdiscus* var. *limbata* K.-M. Спор плауновых, преимущественно селлагинеллиевых 1—13%.

В пылевой части широко развита пыльца гинкговых и цикадофитов (17—30%), увеличивается содержание пыльцы хвойных семейств Pinaceae и Podocarpaceae (до 15—25%), имеются отдельные зерна *Podocarpus dacrydioides* A. Rich. с тремя воздушными мешками. Характерна пыльца *Podozamites* (до 9%), в незначительном количестве содержится пыльца других представителей семейства Aglaucagaceae, кейтониевых — 2—21%. Этот комплекс по сравнению В. С. Ищенко имеет сходство с верхнетриасовыми комплексами, установленными Э. Н. Кара-Мурзой [8] в отложениях немцовской свиты Восточного Таймыра и Н. А. Первунинской [9] в чайдахской свите Анабаро-Хатангского междуречья.

Таким образом, органические остатки краснокаменной свиты указывают на ее нижне- и верхнетриасовый возраст. Органические остатки, которые могли бы свидетельствовать о среднетриасовом возрасте какой-то части разреза краснокаменной свиты, не обнаружены. Однако, учитывая отсутствие перерыва во всех известных на территории Тимано-Печорской провинции разрезах верхней ягинской подсерии, можно предполагать, что краснокаменная свита включает и среднетриасовые образования. Мощность краснокаменной свиты 150 м.

Залазнинская свита сложена серыми и светло-серыми песчаниками, переслаивающимися с зеленовато-серыми алевролитами и глинами. Нижняя граница свиты проводится в основании сероцветной песчано-алеврито-глинистой толщи по исчезновению красноцветных и пестроцветных алевролитов и глин. Породы залазнинской свиты содержат многочисленные растительные остатки и железисто-карбонатные конкреции. Среди флоры М. Ф. Нейбург определены *Glossophyllum* cf. *synense* Neub., *Gl. sp.*, *Stenopteris?* sp., указывающие на кейперский возраст свиты.

Нижняя и средняя части залазнинской свиты, как уже отмечалось выше, содержат споры и пыльцу, аналогичную спорово-пыльцевым комплексам средней и верхней частей краснокаменной свиты. В верхней части залазнинской свиты устанавливается более молодой спорово-пыльцевой комплекс. Он характеризуется резким увеличением (до 20—32%) спор папоротников подгруппы *Leiotriletes* Naum., в том числе спор *Coniopteris* (до 10%), *Matoniacea* (7%). Присутствуют споры папоротников семейства *Matoniaceae* (*Phleboteris?*), единичные *Gleichenia*, *Cibothium*. Уменьшается содержание спор папоротников подгруппы *Periplecotriletes* (до 5%). Присутствуют споры семейств *Marattiaceae* и *Osmundaceae*. Для этого комплекса характерны споры с «ареа», похожие на *Cheiropleuria* и на *Leiotriletes bujargiensis* Volch. Содержание хвощевых уменьшается до 8%. В пылевой части спектра сокращается количество гинкговых и цикадофитов (15%) и значительно увеличивается содержание хвойных семейств Pinaceae и Podocarpaceae (до 15—40%), характерна пыльца *Podozamites* (4—12%). Присутствуют единичные хвойные с ребристым телом, из них наиболее характерны *Protosaculina glabrescens* var. *rhetica* Mal.

Описанный спорово-пыльцевой комплекс близок к комплексам, установленным Э. Н. Кара-Мурзой [8] в отложениях верхней части немцовской свиты и Н. А. Первунинской [9] в верхней части чайдахской свиты Анабаро-Хатангского междуречья, возраст которых определен как рэтский, а также с комплексом из сининской свиты, возраст которой В. С. Малякина считает кейперским, а Г. М. Романовская рэт-лейасовым [3]. Учитывая сходство данного комплекса с рэт-лейасовыми спорово-пыльцевыми комплексами, В. С. Ищенко считает, что верхняя часть залазнинской свиты может иметь рэт-лейасовый возраст. Мощность свиты 160 м.

Юра

Отложения юрской системы представлены серыми песчаниками, песками, алевролитами и глинами. Выделяются образования средней и верхней юры. Нижнеюрские отложения нигде в пределах Тимано-Печорской провинции не установлены. Нижнеюрской эпохе, а также, возможно, ранним этапам среднеюрской отвечал перерыв в осадконакоплении.

Средняя юра

Среднеюрские отложения представлены преимущественно горизонтально-слоистыми серыми полимиктовыми песками и песчаниками. В верхней части разреза среднеюрских отложений развиты серые алевролитистые глины и алевролиты, иногда с линзами углистых глин мощностью до 0,55 м. В нижней части разреза залегают светло-серые, почти белые пески с большой примесью каолинита и с редкими слабоокатанными обломками белой каолинитовой глины. Нижняя граница среднеюрских отложений проводится в подошве светло-серых полимиктовых горизонтально-слоистых песков, охарактеризованных среднеюрским спорово-пыльцевым комплексом.

Органическими остатками среднеюрские отложения бедны, в них установлены лишь споры, пыльца и единичные пеллециподы плохой сохранности.

Для спорово-пыльцевых комплексов характерно присутствие плауновых семейства *Lycopodiaceae* (2—24%) и семейства *Selaginellaceae* (3—5%). Среди широко развитых здесь спор папоротников подгруппы *Leiotriletes* *N a u m.* преобладают *Coniopteris* и *Hausmannia*, встречаются споры *Cibothium*, *Gleichenia*. Содержание спор хвощевых по сравнению с верхнетриасовыми отложениями сокращается и составляет 35%.

В пыльцевых спектрах преобладают (20—40%) пыльца хвойных семейств *Pinaceae* и *Podocarpaceae*. Исчезают пермские и триасовые представители хвойных с ребристым телом.

Описанный спорово-пыльцевой комплекс сходен со среднеюрскими комплексами, установленными Э. Н. Кара-Мурзой в Усть-Енисейской и Хатангской впадинах [7]. Мощность среднеюрских отложений колеблется от 20 до 64 м.

Верхняя юра

Верхнеюрские отложения представлены серыми полимиктовыми, реже кварцевыми и глауконитовыми песчаниками, алевролитами и глинами с богатой фауной пеллеципод, аммонитов, гастропод и редко брахиопод.

Нижняя граница верхнеюрских отложений проводится в подошве светло-серых и серых неслоистых, иногда неясно-горизонтально-слоистых песков с верхнеюрским спорово-пыльцевым комплексом. Мощность верхнеюрских отложений колеблется от 86 до 143 м.

Верхнеюрские отложения расчленяются на келловейский, неразделенные оксфорд-кимериджский и нижеволжский ярусы.

Келловейский ярус сложен серыми полимиктовыми, реже кварцевыми мелкозернистыми алевролитистыми песчаниками и песками, алевролитами и глинами, с многочисленными ширитовыми конкрециями. Песчаники и пески развиты в основном в нижней части разреза, в средней и верхней частях преобладают алевролиты и глины.

Среди фаунистических остатков Г. И. Дембской определены: *Lingula* sp., *Nucula* sp., *Parallelodon* (ex gr. *keyserlingi* O r b.), *Cycullae*, *Oxytoma* sp., *Aucella* sp. (cf. *kirghisensis* P h i l l.), *Pinna* sp., *Entolium* cf. *vitreus* R o e m., *Ostreidae*, *Protocardia* cf. *concinna* В u c h., *Pholadomya* (cf. *hemicardia* R o e m.), *Goniomya* cf. *dubois* A g a s s i z, *Pleuromyidae*, *Pleuromaria* sp., *Pseudomelania* sp., *Catospira* sp., *Buvigneria* sp., *Dentalium* sp., *Cylindrotiuthis* sp., *Cardioceratidae*. Характерными для келловейского яруса являются: *Entolium* cf. *vitreus* R o e m., *Pholadomya* (cf. *hemicardia* R o e m.), *Cardioceratidae*.

В спорово-пыльцевых комплексах широко развиты споры *Coniopteria*, увеличивается число видов *Gleichenia*, встречаются единичные споры семейства *Orphyoglossaceae*, среди пыльцы хвойных преобладает пыльца семейства *Pinaceae*. Особенно характерна для этого комплекса пыльца *Brachyphyllum*, содержание которой в отдельных спектрах достигает 30%. Появление пыльцы *Brachyphyllum* установлено Э. Н. Кара-Мурзой [7] в верхнеюрских отложениях Усть-Енисейской впадины.

Аналогичные спорово-пыльцевые комплексы установлены в вышележащих неразделенных оксфорд-кимериджских и ниже-волжских отложениях Колвинского поднятия.

Неразделенные отложения оксфордского и кимериджского ярусов представлены средне- и мелкозернистыми алевритистыми, преимущественно полимиктовыми, реже глауконитовыми песками и песчаниками и алевритами с сидеритовыми и известково-фосфористыми конкрециями. В верхней половине неразделенных оксфорд-кимериджских отложений содержится от одного до двух прослоев песков табачного цвета с многочисленными оолитами железистых хлоритов. Горизонт с железистыми хлоритами развит на обширной территории Тимано-Печорской провинции: он прослежен В. П. Абрамовым [1] по кернам скважин в районе пос. Хоседа-Хард, г. Нарьян-Мар и др.

Оксфорд-кимериджские отложения содержат богатую фауну. Отсюда Г. И. Дембской определены: *Rhynchonella* (*Cyclothiris* cf. *alemanica* R o u i l.), *Nucula* sp., *Parallelodon* (ex gr. *keyserlingi* O r b.), *Cycculacae* sp., *Astarte* sp., *Oxytoma* sp., *Aucella* sp., (cf. *kirghisensis* P h i l l), *Protocardia* cf. *concinna* B u c h., *Anisocardia* sp., *Pholadomya* (cf. *hemicardia* R o e m.), *Goniomya* cf. *dubois* A g a s s i z., *Pleuromyidae*, *Pseudomelania* sp., *Dentalium* sp., *Cylindroteuthis* ex gr. *pussosianus* O r b., *Amoeboceras* ex gr. *alternans* B u c h., *Cadoce- ratidae*.

Нижняя граница оксфорд-кимериджских отложений проводится в основании песчано-алеандритовой толщи с характерной оксфордской фауной *Rhynchonella* (*Cyclothiris* cf. *alemanica* R o u i l.), *Parallelodon* (ex gr. *keyserlingi* O r b.), *Cylindroteuthis* ex gr. *pussosianus* O r b., *Amoeboceras* ex gr. *alternans* B u c h.

Мощность неразделенных оксфорд-кимериджских отложений колеблется от 21 до 33 м.

Нижний волжский ярус сложен серыми песками, песчаниками, алевритами и глинами, сходными с оксфорд-кимериджскими. Отложения нижнего волжского яруса содержат многочисленные известково-фосфористые конкреции округлой и желвакообразной формы.

Среди фауны Г. И. Дембской определены: *Oxytoma* sp., *Parallelodon* sp., *Aucella russiensis* P a v l., *A. cf. mosquensis* B u c h., *A. cf. terebratuloides* L a h., *A. cf. rugosa* F i s c h., *A. cf. lahuseni* P a v l., *A. cf. fischeriana* O r b., *Pecten* (*Entolium*) cf. *dimissus* G o l d., *Aviculidae*, *Lima* sp. (cf. *consobrina* G o l d.), *Anisocardia* sp., *Cylindroteuthis* cf. *absolutus* F., *C. sp.* (cf. *magnificus* O r b.), *Pachiteuthis* sp., *Epivirgates*, *Dorsoplanites*.

Нижняя граница нижнего волжского яруса проводится по появлению следующей характерной нижеволжской фауны: *Aucella mosquensis* R u c h., *A. russiensis* P a v l., *A. cf. rugosa* F i s c h., *Cylindroteuthis* cf. *absolutus* F i s c h., *C. sp.*, (cf. *magnificus* O r b.), *Epivirgates*, *Dorsoplanites*.

Мощность отложений нижнего волжского яруса колеблется от 23 до 40 м.

Нижний мел

Отложения нижнего мела вскрыты скважинами на северном и западном погружении Колвинского поднятия и в Денисовском прогибе. Они представлены песчаниками, песками, алевритами и глинами.

Нижняя граница нижнемеловых отложений проводится по появлению характерной фауны валанжина: *Aucella* sp. (aff. *crassicolis* K e y s.), *A. volgensis* L a h., *A. sublaevis* K e y s., *A. sp.* (cf. *terebratuloides* L a h.), *A. cf. keyserlingi* (T r a u t s c h.), *Entolium nummularis* F i s c h e r.

Нижняя часть меловых отложений представлена в морских фациях, верхняя в континентальных. Верхняя часть нижнемеловых отложений размыта. Наиболее полный разрез нижнего мела вскрыт скв. 4, где его мощность составляет 290 м.

Морские нижнемеловые отложения расчленяются по литологическому составу на три толщи.

Алевритовая толща. В ее нижней части наблюдаются глауконитовые и полимиктовые пески с рассеянной кремневой и кварцевой галькой размером до 3—4 см и известково-фосфористыми конкрециями. Алевриты и пески горизонтально-слоистые, в нижней части толщи с многочисленными ауцеллами и белемнитами. Мощность толщи колеблется от 50 до 70 м.

Песчаная толща. Пески серые, полимиктовые, реже кварцевые, большей частью неслоистые, местами тонкогоризонтально- и линзовидно-косослоистые, с редкими остатками хвощей плохой сохранности. В нижней части толщи развиты песчано-известковистые конкреционные линзы мощностью до 0,70 м, содержащие обильный растительный детрит. Мощность толщи колеблется от 31 до 60 м.

Толща темно-серых, почти черных тонко-горизонтально-слоистых глин и алевроитов, в нижней части с прослоями песков. Содержит редкие лингулы и морские пелециподы. Мощность толщи колеблется от 30 до 63 м.

Морские нижнемеловые отложения содержат значительное количество фауны, приуроченной в основном к нижней алевроитовой толще. Среди фауны Г. И. Дембской определены: *Lingula* sp., *Nucula* sp., *Parallelodon* sp., *Astarte* ex gr. *panderi* R o u i l l., *Oxytoma* sp., *Pseudomonotis* sp., *Acella* sp. (aff. *crassicollis* K e y s.), *A. cf. volgensis* L a h., *A. sublaevis* K e y s., *A. cf. keyserlingi* (T r a u t s c h.), *A. sp.* (cf. *terebratuloides* L a h.), *A. sp.* (cf. *fischeriana* O r b.), *A. ex gr. bulloides* L a h., *Pinna* sp. (cf. *constantini* L o r i a l.), *Etolium* aff. *nummularis* F i s c h e r., *Lima* sp. (aff. *consobrina* O r b.), *Lima* cf. *phillipsi* O r b.

И. М. Косицкой по материалу В. С. Кравец (1961 г.) определены фораминиферы: *Haplophragmoides subnanionoides* N i k., *Ammbaculites goodlandensis* C u s h m. et L e n t., *Glomospirella gaultina* (B e r t h e l i n.) и *Miliamina valdensis* B e r. et B r a n d.

Приведенная фауна позволяет отнести охарактеризованную часть разреза к неокому.

Мощность морских нижнемеловых отложений 165 м.

Континентальные нижнемеловые отложения представлены песками, алевроитами и глинами. Пески преимущественно полимиктовые, реже кварцевые, мелко- и среднезернистые, алевроитистые. Пески, алевроиты и глины нередко содержат песчано-кальцитовые, сидеритовые, известково-фосфоритистые, редко пиритовые конкреции. Эти отложения на основании сопоставления с разрезами р. Ижма, описанными В. М. Бодылевским в 1940 г. [2], можно условно отнести к апту. Мощность континентальных нижнемеловых отложений превышает 125 м.

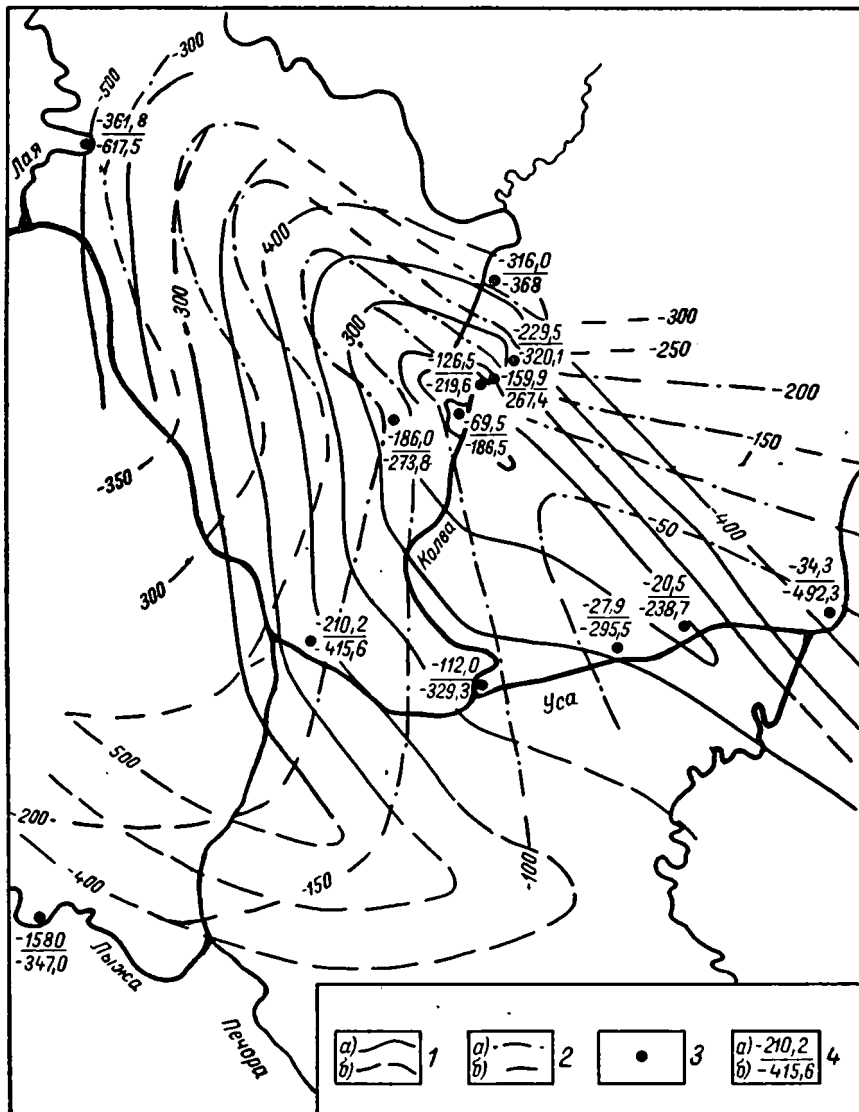
На основании проведенного поисково-структурного бурения появилась возможность составить структурные схемы Колвинского поднятия по кровле краснокаменной свиты и подошве верхнеюрских отложений (рис. 1). Эти схемы в целом подтвердили и несколько уточнили структурную схему, составленную по данным геофизических работ 1958—1959 гг.

Структура Колвинского поднятия по кровле краснокаменной свиты представляет собой брахантиклинальную складку с примерным соотношением осей 1 : 5, вытянутую в северо-западном направлении. Амплитуда поднятия по последней, почти замкнутой горизонтали (—350 м) составляет 164 м, а от северо-западного погружения Колвинского поднятия (скв. 4) до сводовой его части 431 м. Западное крыло антиклинальной складки имеет угол падения 40—50', восточное несколько круче — до 1°10'. Южная часть Колвинского поднятия постепенно погружается в юго-восточном направлении.

Юрские отложения также образуют весьма пологое поднятие, облегающее позднетриасовую — раннеюрскую структуру, но сводовая часть этого поднятия несколько смещена в юго-восточном направлении. Несмотря на некоторое смещение позднемезозойских структур по отношению к триасовым — раннеюрским, можно отметить, что они в общем унаследовали более древние положительные структуры.

Триасовые структуры также, по-видимому, являются унаследованными. Об этом свидетельствуют более крутые (до 4°) углы падения крыльев Колвинского поднятия, устанавливаемые по маркирующим геофизическим горизонтам в отложениях пермской системы.

Нефтепроявления в мезозойских отложениях Колвинского поднятия не установлены, отмечены только слабые выделения газа, несколько увеличивающиеся в сводовой части поднятия. Миграция нефти в мезозойские отложения из нижележащих палеозойских толщ, нефтеносность которых установлена опорной скважиной, по-видимому, препятствовала мощная глинистая толща березов-



Структурная карта Колвинского поднятия по кровле краснокаменной свиты верхнего триаса и подошве верхнеюрских отложений (составила Ф. И. Енцова, 1960 г.).

1 — изолинии кровли краснокаменной свиты верхнего триаса; а — установленные, б — предполагаемые; 2 — изолинии подошвы верхнеюрских отложений: а — установленные, б — предполагаемые; 3 — скважины; 4 — отметки: а — подошвы верхнеюрских отложений; б — кровли краснокаменной свиты верхнего триаса.

ской свиты нижнего триаса, являющаяся надежной покрывкой нефтеносных палеозойских пород.

Триасовые отложения, преимущественно красноцветные, содержат весьма незначительное количество органических остатков, поэтому нефтепродуцирование в них маловероятно.

Сероцветные юрские и меловые отложения, содержащие обильные органические остатки и прослой углистых глин, по аналогии с районами Западной Сибири в пределах Тимано-Печорской провинции также могли являться самостоятельной нефтепродуцирующей толщей. Однако в районе Коввинского поднятия юрские и меловые отложения бесперспективны в смысле нефтегазовосности ввиду глубокого их размыва в сводовой части структуры.

ЛИТЕРАТУРА

1. Абрамов В. П., Дембская Г. И. Новые данные о мезозойских отложениях северной части Печорской депрессии. Материалы по геологии и полезным ископаемым Северо-Востока Европейской части СССР, вып. 1, Госгеолтехиздат, 1960.
 2. Бодылевский В. И. Атлас руководящих форм ископаемых фаун СССР, т. X, 1949.
 3. Горский В. П. Новые данные о триасовых отложениях Печорской депрессии. ДАН СССР, т. 133, № 4, 1960.
 4. Енцова Ф. И., Хайцер Л. Л. О триасовых отложениях в Печорском бассейне. ДАН СССР, т. 129, № 4, 1959.
 5. Енцова Ф. И. Триасовые отложения бассейна р. Б. Сыни. Материалы по геологии и полезным ископаемым Северо-Востока Европейской части СССР, вып. 2, 1962.
 6. Кара-Мурза Э. Н. Спорово-пыльцевые комплексы мезозоя северной части Центральной Сибири. Труды Инст. геол. Арктики, т. XVIII, 1951.
 7. Кара-Мурза Э. Н. Споры и пыльца мезозойских отложений Севера Енисейско-Ленской области (юра — мел). Труды Инст. геол. Арктики, т. IV, 1954.
 8. Кара-Мурза Э. Н. Спорово-пыльцевые комплексы триасовых отложений в районе мыса Цветкова. Сб. статей по палеонт. и биостр., вып. 8, Инст. геол. Арктики, 1958.
 9. Первуинская Н. А. Палинологическая характеристика отложений чайдахской свиты и нижнего (?) лейаса Анабаро-Хатанского междуречья. Сб. статей по палеонт. и биостр., вып. 7, Инст. геол. Арктики, 1958.
-