

Разломная тектоника Ухтинской складки Тиманской гряды

В.В. Удоратин, Ю.Е. Езимова, А.Ш. Магомедова

Институт геологии имени академика Н.П. Юшкина
ФИЦ Коми НЦ УрО РАН,
г. Сыктывкар
udoratin@geo.komisc.ru
ezimova89@mail.ru
asmagomedova@geo.komisc.ru

Аннотация

В статье приводится модель разломной тектоники Ухтинской складки Тиманской гряды, составленная на основе переинтерпретации сейсморазведочных данных. Результаты построений по кровле верхнепротерозойского фундамента показали, что большинство разломов имеет северо-западное направление и протягивается как непрерывно, так и фрагментарно по всей структуре. По поверхности девонских отложений отчетливо прослеживаются разломы только северо-западного направления. Наложение полученной схемы на карту аномального магнитного поля показало, что основная часть выделенных разломов не находит отражения в магнитном поле при съемке масштаба 1:50 000. Для детальной привязки разломов на местности и дальнейшего изучения геодинамической обстановки необходимо выполнение комплекса полевых геофизических работ.

Ключевые слова:

Ухтинская складка, Тиманская гряда, разломная тектоника, сейсмические материалы, магнитная съемка

Введение

Территория исследования расположена в Ухтинском районе Республики Коми, где находятся Чибьюское, Нижнечутинское, Ярегское нефтяные месторождения, Верхнечутинская залежь гелиеносного газа и Водненское месторождение радиоактивных вод.

В 1926 г. А.А. Черепенниковым и Л.Н. Богоявленским была открыта высокая радиоактивность (7,6-10-9 г радия на литр) пластовых вод Ухтинского нефтяного месторождения. Водоносные горизонты протерозоя и девона Тиманского артезианского бассейна трещинных вод имеют повышенные содержания урана и тория (и продуктов их распада). Радиоактивные воды протерозоя использовались для извлечения радия на заводе «Водный промысел», расположенном в пос. Водный Ухтинского района. Высокое содержание радона наблюдается в рыхлых четвертичных отложениях [1, 2].

Существует несколько гипотез о происхождении Ухтинского месторождения радиоактивных вод. Л.Н. Богоявленский и А.А.Черепенников (1928), В.И. Баранов и

Fault tectonics of the Ukhta fold in the Timan Ridge

V.V. Udoratin, Yu.E. Ezimova, A.Sh. Magomedova

Institute of Geology named after academician N.P. Yushkin, Federal Research Centre Komi Science Centre of the Ural Branch of the Russian Academy of Sciences, Syktyvkar
udoratin@geo.komisc.ru
ezimova89@mail.ru
asmagomedova@geo.komisc.ru

Abstract

The article deals with a model of the fault tectonics of the Ukhta fold in the Timan Ridge, created on the basis of reinterpretation of seismic data. By the results of constructions along the top of the Upper Proterozoic basement, the majority of the faults have a northwestern direction and extend both continuously and fragmentarily throughout the entire structure. Only north-west-directed faults are clearly traced over the surface of the Devonian deposits. The overlay of the obtained scheme onto the map of the anomalous magnetic field indicates that the identified faults are normally missed in the magnetic field when surveying at a scale of 1:50 000. For the detail site location of the faults and the continuous research of the geodynamic situation, a complex of field geophysical works is required to be conducted in the future.

Keywords:

the Ukhta fold, the Timan Ridge, fault tectonics, seismic data, magnetic survey

И.Д. Курбатов (1933), В.А. Вернадский (1934) отмечали, что Ухтинские воды принадлежат к типу богатых радием вод нефтеносных месторождений.

По мнению Ф.А. Торопова (1933), происхождение радиоактивных Ухтинских вод связано с «выщелачиванием радиоактивных веществ, дисперсно-рассеянных в омываемых водами метаморфических сланцах, подстилающих нефтеносную свиту».

С.М. Воинов (1939) полагал, что радий опустился из верхних пачек нефтеносной свиты в более нижние и далее «проник вместе с морской водой в трещины сланцев, которые уже имелись к моменту трансгрессии девонского моря».

И.Н. Стрижов (1939) в целом придерживается точки зрения А.Ф. Торопова, дополняя ее. В основных чертах его теория генезиса Ухтинского месторождения радия заключается в следующем: 1. Сланцы и кварциты Ухтинского района состоят из продуктов разрушения древнего гранитного хребта. Граниты содержали мелкорассеянный

уран и торий и урановые и ториевые минералы. Все это в виде мельчайших обломков и мелкорассеянных частиц перешло в сланцы и кварциты. 2. При внедрении гранитного батолита поднимающиеся по трещинам и разломам горячие растворы и газы, содержащие уран и торий, минерализовали сланцы. Соединения урана и тория осели в сланцах в мелкорассеянном виде. Радиоактивный распад урана и тория дал радий, растворившийся в соленой воде. 3. Нефть девонских отложений и протерозоя послужила одним из факторов создания Ухтинского месторождения радия. Нефть и асфальт, концентрируя ванадий, собирали и уран, который являлся родоначальником радия.

Г.А. Ерема и др. [3] полагают, что Ухтинское месторождение радиоактивных вод (руд) так же, как и известное Комбриельское урано-фосфорное рудопроявление, малоинтенсивные урановые аномалии на р. Ухте, приурочено к Северо-Ухтинскому поперечному разлому. Все эти ураноносные участки располагаются в узлах пересечения разломов северо-восточного и тиманского направлений. Разломы являются проводниками, по которым флюиды, обогащенные радиоактивными элементами, поступали из фундамента (гранитного батолита?), и изотопы урана и тория осаждались из этих вод (флюидов).

Сложное геологическое строение Ухтинской складки, близкое расположение поверхности фундамента, наличие разновозрастных разломов, секущих фундамент и осадочный чехол, представляют интерес для детального изучения зон разломов в физических полях и их возможной приуроченности к зонам транспортировки радона.

Цель настоящей работы – анализ и обобщение существующих моделей геологического строения Ухтинской складки. Основное внимание уделено разломной тектонике, имеющей важное значение для предстоящих детальных геофизических исследований, направленных на понимание геодинамической обстановки территории.

Состояние изученности

Район исследований полностью покрыт геологической (Леонова М.Ю. и др., 1961, 1965 гг.; Колокольцев В.Г., 1972 г.), гравиметрической (Струнин А.В., 1962–1964 гг.), аэромагнитной (Залипухин М.И., 1960 г.) съемками масштаба 1:200 000.

В пределах Ухтинской складки проводилась аэрогамма-магнитная съемка масштаба 1:25 000, в результате построены карты аномального магнитного поля, карта результатов комплексной интерпретации материалов масштаба 1:50 000 [3]. Выполнялись электроразведочные работы методом вертикального электрического зондирования (далее – ВЭЗ) и магнитная съемка масштаба 1:50 000 [4].

Первые сейсморазведочные работы методом отраженных волн (далее – МОВ) и корреляционным методом преломленных волн (далее – КМПВ) были проведены в 1968 г. на севере Ухтинской складки. В условиях небольшой толщины осадочного чехла эти исследования оказались малоэффективными [5]. Выполненные в 1992 г. региональные работы методом общей глубинной точки (далее – МОГТ) по профилю 22–РС с использованием невзрывных источников возбуждения колебаний с шагом наблюдений $\Delta x = 50$ м по-

зволили рассмотреть глубинное строение, но не дали положительных результатов в изучении строения осадочного чехла [6].

Новый этап исследования Ухтинской складки начался в 1992–1994 гг. с постановки опытно-методических работ по методике высокоразрешающей сейсморазведки с применением буровзрывного способа возбуждения колебаний [7]. В результате был получен интерпретируемый сейсмический материал практически для всей толщи девонских образований, позволяющий достаточно уверенно картировать тектонические нарушения и выделять в осадочном чехле перспективные объекты небольшой мощности. Опытные-методические работы послужили основанием для постановки в северной части Ухтинской антиклинали поисковых сейсморазведочных работ МОГТ: Чутинской с/п 10196, Крохальской с/п 198, Верхнечутинской с/п 199 и Западно-Чутинской с/п 100.

В результате проведенных исследований были установлены основные черты строения северной части Ухтинской складки; протрассированы тектонические нарушения типа взбросов и сбросов различной амплитуды в основном в северо-западного и субмеридионального простираний, зарисовать которые ранее не представлялось возможным; подтверждены и уточнены Верхнечутинская, Водненская, Крохальская структуры. По редкой сети профилей намечена Сюзьюская и выявлена Северо-Крохальская структуры [8]. В 2005 г. выполнена переинтерпретация переработанных сейсмических материалов в комплексе с результатами бурения скважин и данными ГИС [9].

С целью уточнения геологического строения Нижнечутинского месторождения проведены сейсморазведочные работы МОГТ 2D в объеме 200 пог. км, в результате которых изучены детали геологического строения продуктивных пластов и кровли фундамента [10].

В 1993–1997 гг. для построения тектонических карт по фундаменту и осадочному чехлу проводилось обобщение геолого-геофизических материалов для территории северо-востока Русской плиты и Тиманской гряды [11, 12].

Тектоника

Территория исследования охватывает фрагменты двух крупнейших структур: юго-восточную часть Восточно-Тиманского мегавала Тиманской гряды и юго-западный борт Ижма-Печорской впадины Печорской синеклизы, являющихся главными (надпорядковыми) структурами Тимано-Печорской эпипайкальской платформы (рис. 1). Граница между Печорской синеклизой и Тиманской грядой проходит по региональному Восточно-Тиманскому разлому [13].

Восточно-Тиманский мегавал Тиманской гряды (А) по осадочному чехлу состоит из двух структур II порядка – Ухта-Ижемского вала и Тобысского прогиба. Ухта-Ижемский вал – это пологая, ассиметричная положительная структура, разбитая многочисленными тектоническими нарушениями различной амплитуды, большая часть которых прослеживается и в нижних горизонтах осадочного чехла. Простирание вала северо-западное (тиманское),

в нижнем течении р. Чибью составляет 30–40 м, на северо-западе уменьшается до 10–20 м. Нарушение также представляет собой сложную систему. На Крохальской структуре, по данным сейсморазведки, ширина зоны с оперяющимися трещинами составляет 2–2.5 км. В юго-западной части Восточно-Тиманского мегавала расположен Тобысский прогиб, сложенный образованиями каменноугольной системы с пологим (до 3–5°) падением пород на юго-запад. Северо-западнее смыкание Ухта-Ижемского вала и Тобысского прогиба происходит по тектоническому нарушению. Северо-восточную часть территории занимает Ижма-Печорская впадина Печорской синеклизы (Б), которая представлена фрагментом юго-восточной части Нерицкой моноклинали (структура II порядка). Границей Ижма-Печорской впадины и Восточно-Тиманского мегавала является Восточно-Тиманский разлом. Восточно-Тиманский разлом (I) – это граница Тиманского и Ижемского мегаблоков. По геофизическим данным он имеет коромантийное или коровое заложение. В зоне этого разлома поверхность фундамента ступенчато, по серии разломов, погружается на северо-восток. В осадочном комплексе среднего девона – нижней перми на временных сейсмических разрезах в зоне разлома фиксируются широкие (до 5 км) участки потери корреляции [13, 14].

В геологическом строении района принимают участие породы верхнего протерозоя, слагающие фундамент, и фанерозойский осадочный чехол. Верхнепротерозойский комплекс пород метаморфизован в зеленосланцевой фации и вскрывается лишь буровыми скважинами. Фанерозой представлен породами палеозойской и кайнозойской систем. Отложения кайнозоя плащеобразно перекрывают все верхнедевонские образования (рис. 2). Верхний протерозой представлен отложениями верхнего рифея и нижнего венда и подразделяется на *Пижемскую свиту Кислоручейской серии, Покьюскую и Лунвожскую свиты Вымской серии*. Породы фундамента перекрываются отложениями нижнефранского подъяруса верхнего девона с глубоким размывом и угловым несогласием. Девонская система палеозойской группы представлена средним и верхним отделами. Нижний отдел на изучаемой территории отсутствует. Отложения среднего отдела выделены в объеме эйфельского и живетского ярусов. Наиболее существенную роль в геологическом строении изучаемой территории имеют отложения верхнего отдела, нижнефранского подъяруса Джьерской и Тиманской свит, среднефранского подъяруса Устьярегской и Доманиковой свит и верхнефранского подъяруса Ветласянской и Сирачойской свит. Отложения четвертичной системы формируют русла, склоны и террасы речных долин и слагают низкие водоразделы. Четвер-

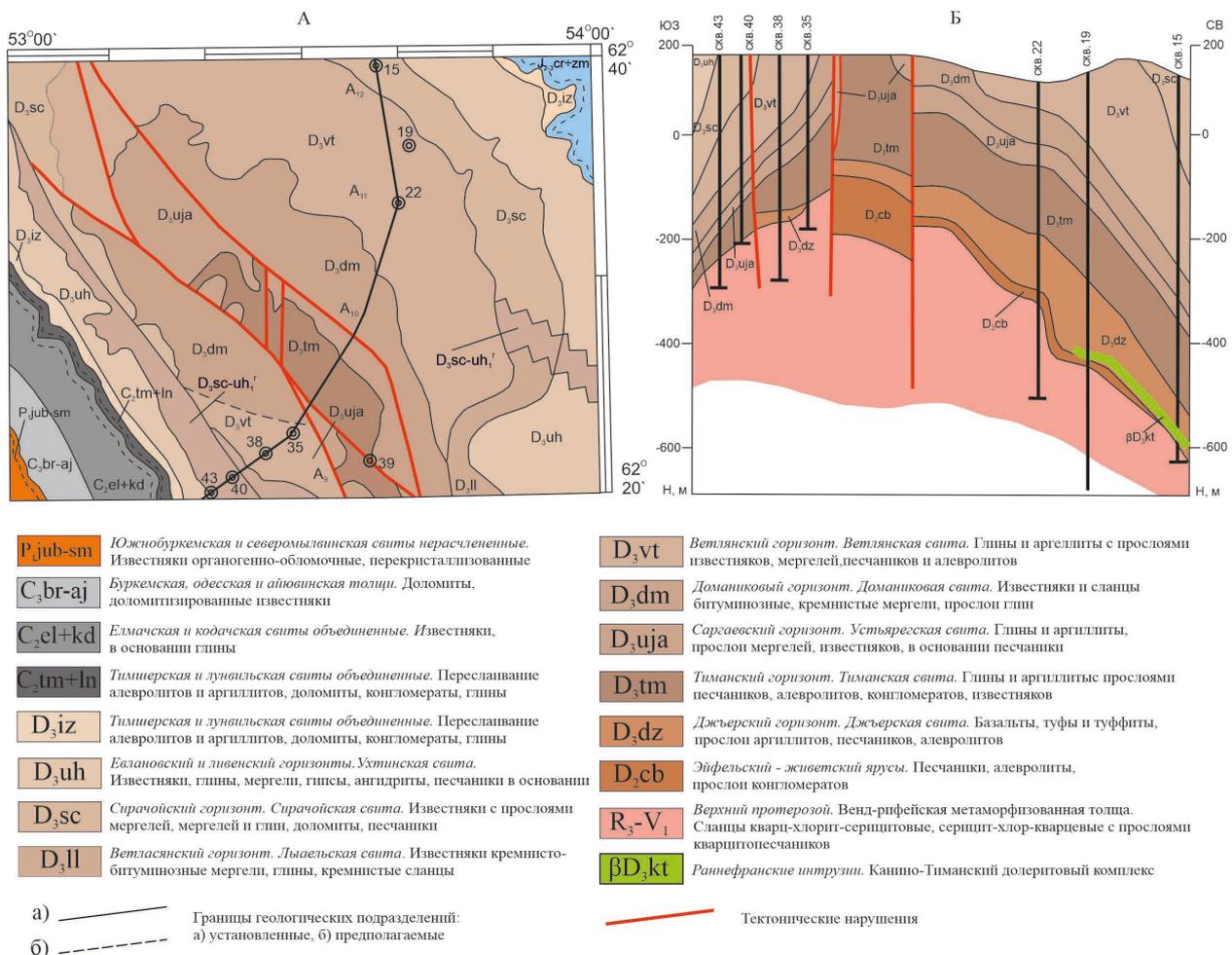


Рисунок 2. А – фрагмент геологической карты Ухтинской складки Тиманской гряды; Б – геологический разрез по линии скважин [13].
 Figure 2. Fragment of the geological map of the Ukhta fold in the Timan ridge (A) and the geological profile downwards the boreholes (B) [13].

тичные образования представлены породами озерно-морского, озерно-аллювиального и аллювиального генезиса мезоплейстоцена, неоплейстоцена и голоцена [13–16].

Интрузивные образования канино-тиманского долеритового комплекса представлены послойными пластовыми внедрениями – силлами и корневыми дайками долеритов. Пластовые тела долеритов встречены между кровлей фундамента и подошвой чибьюской свиты среднего девона, внутри чибьюской свиты. Долериты внутри туфов залегают в виде караваеобразных и линзовидных тел, вытянутых в северо-западном направлении, с волнистой кровлей, с инъецированием расплава во вмещающие отложения в виде мелких апофиз и штоков высотой до 1 м. Подошва их более ровная, слабоволнистая. В терригенных отложениях границы силлов более выдержаны, почти параллельны границам слоев. Мощность долеритов изменяется от 0.2–0.5 до 30–40, реже 50 м. Протяженность достигает 4 км и более [13, 14].

Выделение разломов по данным сейсморазведки

Для выделения разломов нами использовались временные разрезы, полученные на исследуемой территории в разные годы, материалы с/п 13293, 13294, 10196, 198, 199, 100, а также результаты бурения (рис. 3).

Сложное геологическое и тектоническое строение региона, а возможно и метод наблюдения, не позволили получить материалы высокого качества. В связи с этим перед нами стояла задача выделить на временных разрезах лишь те зоны, где четко отражаются признаки обнаружения элементов дизъюнктивной тектоники в волновом поле:

- разрыв и скачкообразное смещение осей синфазности во времени;
- локальное аномальное изменение динамических характеристик по латерали или вертикали;
- резкое изменение наклонов горизонтов;
- резкая смена характера волновой картины;
- осложнение волновой картины дифракционными эффектами;
- наличие зон дробления с «хаотичной» некоррелируемой, динамически ослабленной записью в виде вертикальных «столбов» (рис. 4).

Трассировка тектонических нарушений по разрезу осуществлялась по краевым точкам изгибов, сопровождающихся разрушением осей синфазности и их «скачками» во временах регистрации. В отдельных случаях основные нарушения осложнены серией малоамплитудных сбросов более мелкого ранга, трассирование их по профилям, особенно в субмеридиональном направлении, затруднено. С целью трассирования элементов разрывной тектоники в плане

вначале были протрассированы основные, так называемые генерализованные направления разломов, а затем выделены нарушения более мелкого ранга, согласованные с основными. Линии дизъюнктивных дислокаций в плане имеют криволинейную форму с преобладающим субмеридиональным направлением.

Выделение разломов проводилось по поверхностям рифейского фундамента и девонским отложениям, чтобы проследить, какие разломы трассируются через весь осадочный чехол. Поверхности рифейского фундамента и девонских отложений были проанализированы по материалам отчетных работ [8–10] и сведены в единую карту (рис. 5). Необходимо отметить, что существенных различий в рассмотренных схемах изолиний не имеется. Также сравнивались и разломы, выделенные разными авторами. Так, зоны генеральных разломов в целом не отличаются. Возможны лишь отдельные участки, в пределах которых строение самой зоны описано по-разному, особенно между сейсмическими профилями.

Полученные материалы подтвердили распространение в осадочном чехле многочисленных дизъюнктивных дислокаций, которые были выделены и протрассированы в

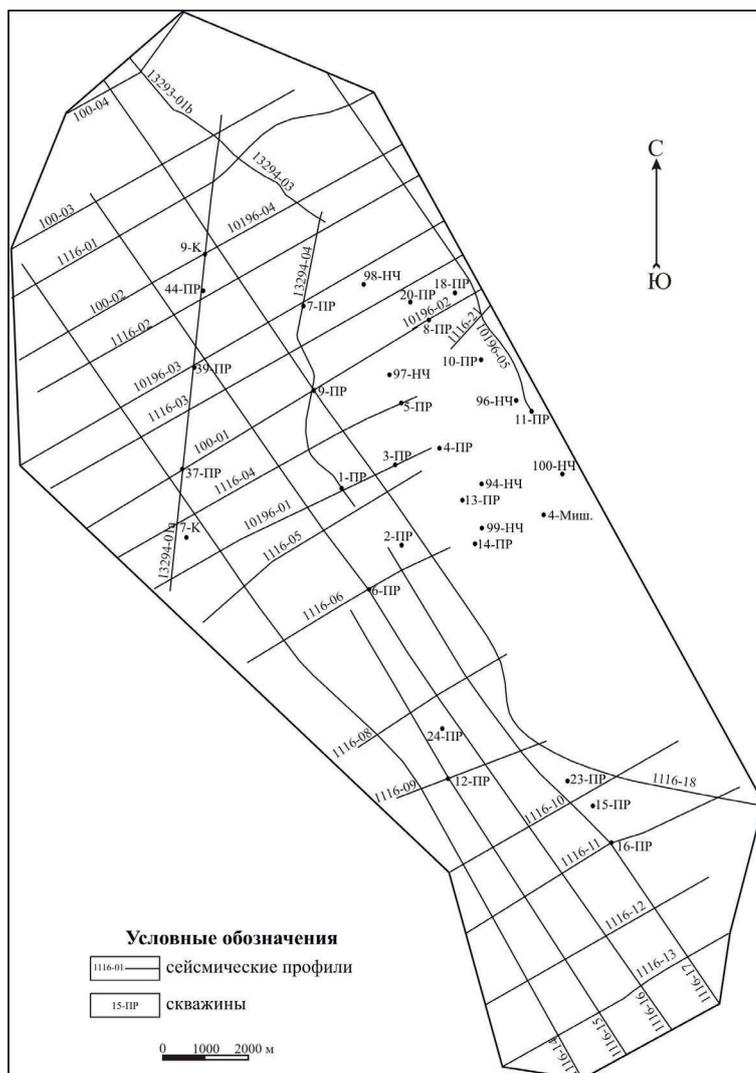


Рисунок 3. Схема изученности территории сейсмическими методами и бурением [10].
Figure 3. Exploration state of the study area by the seismic methods and drilling [10].

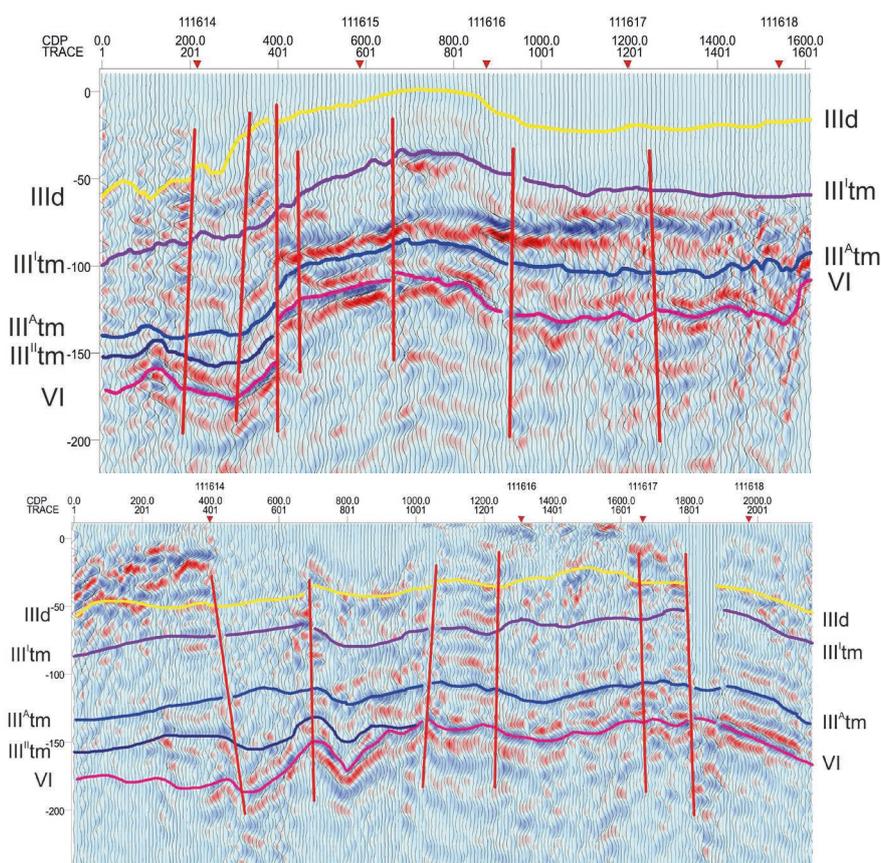


Рисунок 4. Фрагменты временных разрезов по профилям 1116-08 (сверху), 1116-06 (снизу) с выделением зон предполагаемых разломов [10]; местоположение профилей см. на рис. 3.
 Figure 4. Fragments of time sections for 1116-08 (top) and 1116-06 (bottom) profiles with zones of inferred faults [10]; for location of profiles see Fig. 3.

пределах Ухтинской складки. Однако ряд малоамплитудных опережающих нарушений, отмеченных на временных разрезах, не удалось выделить в связи с недостаточной плотностью сейсмических профилей.

Наиболее глубоким отражающим горизонтом является кровля верхнепротерозойских отложений. Структурный план кровли метаморфического фундамента характеризуется в пределах Ухтинской складки наибольшей дислоцированностью по сравнению с перекрывающими его с угловым и стратиграфическим несогласием девонскими отложениями. Заложение большей части нарушений, осложняющих фундамент, произошло в раннерифейское и раннепалеозойское время. Метаморфический фундамент был перекрыт со стратиграфическим и угловым несогласием трансгрессивно залегающими нижнефранскими отложениями, заполнившими неровности рельефа рифейских отложений. Большая часть тектонических нарушений прослеживается в разрезе вплоть до подошвы доманика, затухая в верхнефранской части разреза.

Разломы, выделенные по рифейскому фундаменту, в большинстве случаев имеют северо-западную ориентировку, которая совпадает с положением Ухтинской складки. По всей структуре протягиваются два основных нарушения: Ярегский сброс (Большой Ярегский сброс) на западе и Восточный сброс на востоке (рис. 5, А). В оси складки прослеживаются разрывные нарушения непрерывного и фрагментарного простираения.

По поверхности девонских отложений четко выражены разломы только северо-западного направления, хотя в общем плане видны как ступенчатое погружение горизонта на север и юг складки, так и отдельные блоки в ее оси. На временных разрезах хорошо прослеживается Ярегский сброс и отдельные фрагменты разломов в северной части складки (рис. 5, Б).

Магнитное поле. Выделение линеаментов

Магнитное поле на карте масштаба 1:1 000 000 [17] отрицательное и однородное, значение аномального магнитного поля территории исследования одинаковое. В 1978 г. на территории Ухта-Ижемского вала были проведены гамма-магнитные исследования масштаба 1:50 000 [3]. С использованием материалов выполненных работ нами выделены линеаменты аномального магнитного поля (рис. 6).

Аномальное магнитное поле характеризуется значительной неоднородностью, что связано с наложением полей фундамента и осадочного чехла, а также наличием в чехле пород основного (ультраосновного?) состава.

Большую часть территории занимают региональные аномалии преимущественно северо-западного простираения, характеризующие комплексы пород рифейского фундамента. Линеаменты северо-западного направления выделяются достаточно условно. Они параллельны тектоническим структурам, и отождествление их с разломами неоднозначно, так как это, возможно, просто границы геологических комплексов. Поскольку нет резкого горизонтального градиента магнитного поля, нами выделяются линеаменты по максимумам и минимумам поля, в отдельных случаях – по зоне их разделения.

В восточной части участка карты отмечается изометричная область разнопеременных магнитных аномалий, где можно увидеть и локальные изометричные, и узкие линейные формы аномалий. Авторы отчета [3] связывают эту область с распространением «туфитовой» пачки пород девона. Линеаменты меридиональной, отчасти северо-восточной ориентировки располагаются в основном в восточной части карты. Аномальные магнитные поля представляют линейные, узкие, интенсивные градиентные зоны положительного знака. Эти линеаменты, скорее всего, связаны с дайками диабазов, внедренных по трещинам разломов. Резкие градиенты поля говорят о неглубоком залегании объектов, создающих их. Подобные разломы, контролируемые дайками диабазов, известны на Среднем Тимане, где они рвут сланцевую толщу фундамента. Эти

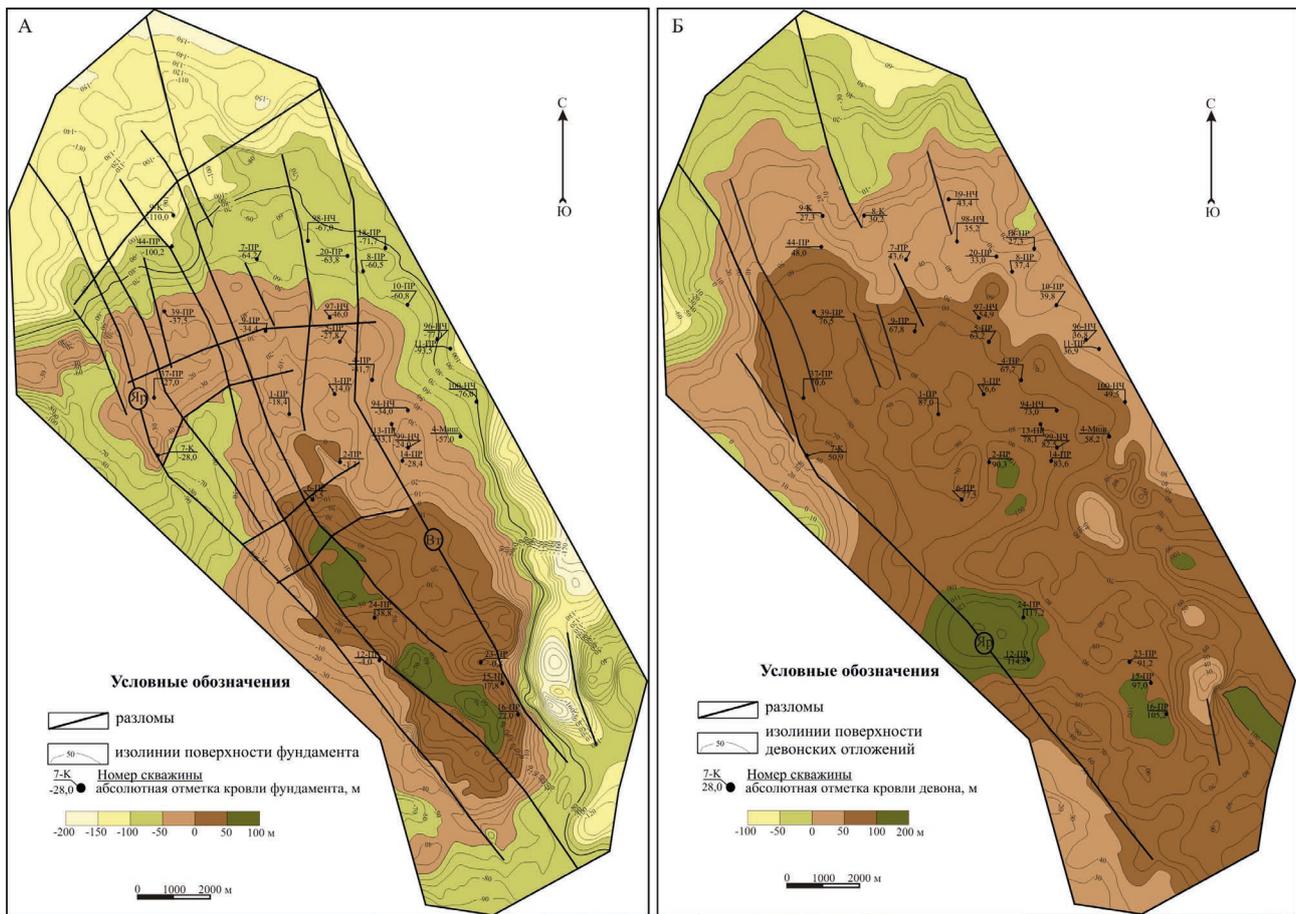


Рисунок 5. А – схема изолиний поверхностей рифейского фундамента; Б – девонских отложений (по [8–10] с дополнениями авторов).
 Figure 5. Isolines of the surfaces of the Riphean basement (A) and Devonian deposits (B) (according to [8–10] with the authors' additions).

разломы имеют наложенный (секущий) характер. Длина этих зон варьирует от 5 до 25 км и более при ширине до 1.5 км.

В северной части карты по изгибам и резким ограничениям отдельных аномалий магнитного поля выделяется линеамент северо-восточного направления, располагающийся по направлению и вблизи русла р. Ухты. Он назван Северо-Ухтинским поперечным разломом [3].

Границу изометричной области «туффитовой» пачки также можно отделить широтным линеаментом.

В результате сопоставления основных разломов, выделенных по материалам сейсморазведки, и линеаментов, соответствующих данным магниторазведки в центральной части Ухтинской складки, можно сделать соответствующие выводы: Ярегский сброс тяготеет к линейной зоне пониженных значений магнитного поля, где эта зона является градиентной; Восточный сброс находится в поле пониженных значений магнитного поля; Северо-Ухтинский поперечный разлом не находит своего полного отображения по материалам сейсморазведки (рис. 6).

Выводы

Полученные результаты позволили детализировать разломно-блоковую модель района исследования и уточнить морфологию разломов.

Анализ выделенных разломов по поверхности рифейского фундамента показывает, что основная их часть имеет

северо-западное направление, соответствующее положению Ухтинской складки, протягивается как непрерывно, так и фрагментарно по всей структуре. На западе выделяется Ярегский сброс (Большой Ярегский сброс), на востоке – Восточный сброс. Между ними, в оси складки, прослеживается серия разломов, количество которых увеличивается в северной части складки. Разломы северо-восточного и близ широтного направлений делят складку на разновысотные блоки. По поверхности девонских отложений большая часть рифейских разломов затухает, прослеживается только Ярегский сброс и отдельные фрагменты разломов в северной части складки.

Сопоставление разломов, выделенных по данным сейсморазведочных работ, с картой аномального магнитного поля показывает, что разломы в основном не находят своего отражения в магнитных полях при съемке масштаба 1:50 000.

Дальнейшие исследования должны быть направлены на выполнение профильных магниторазведочных, электроразведочных, малоглубинных сейсморазведочных работ масштаба 1:5000 и площадной радоновой съемки.

Литература и источники

1. Кичигин, А.И. «Водный промысел»: история производства радия в Республике Коми (1931–1956) /А.И. Кичигин, А.И. Таскаев // ВИЕТ. – 2004. – С. 3–30.

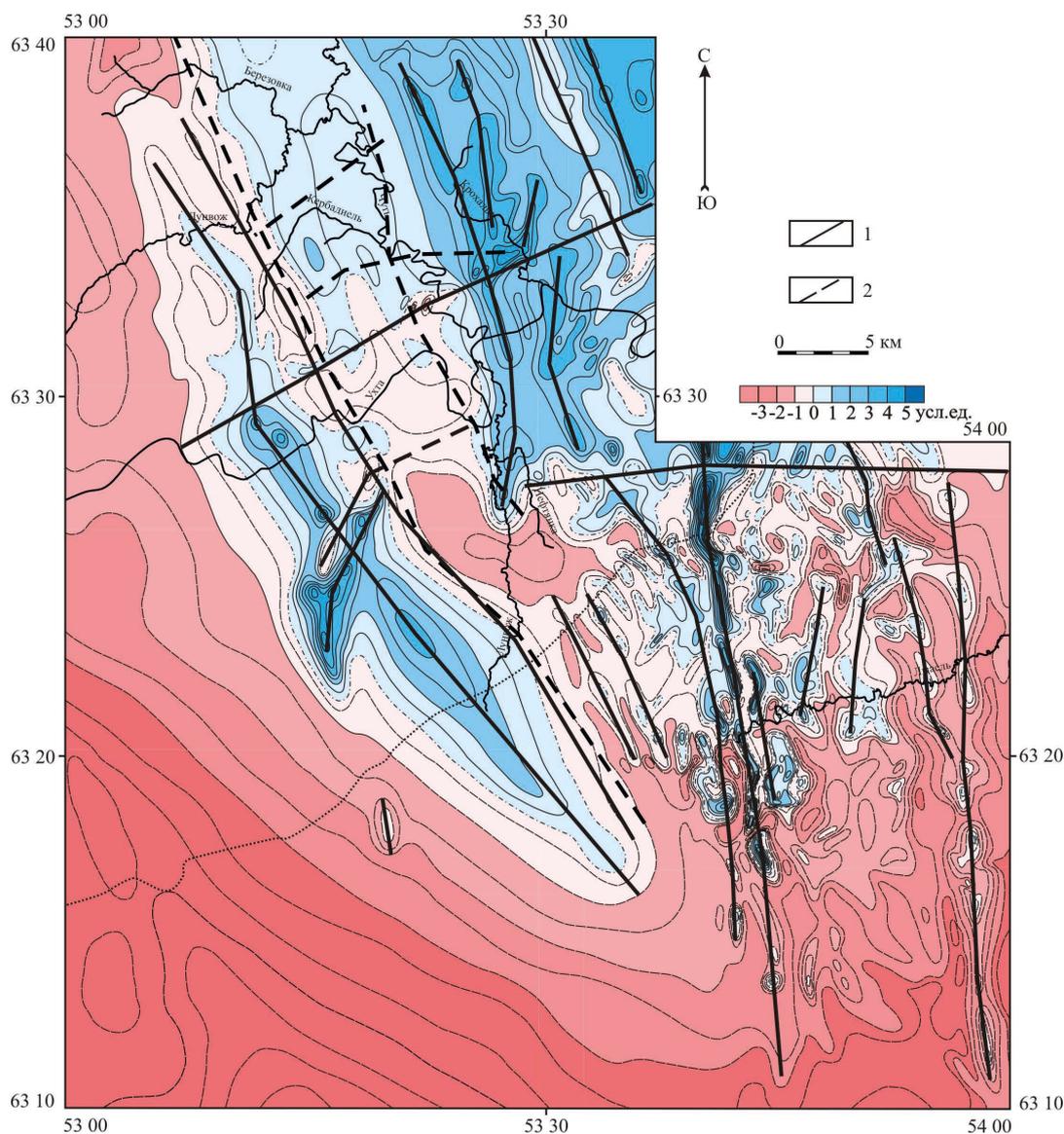


Рисунок 6. Карта аномального магнитного поля масштаба 1:50 000 (составлена по [3] с дополнениями авторов).
 Условные обозначения: 1 – линейменты аномального магнитного поля; 2 – разломы, выделенные по данным сейсморазведки.
 Figure 6. Map of the anomalous magnetic field at a scale of 1:50 000 (compiled according to [3] with the authors' additions).
 Symbols: 1 – lineaments of the anomalous magnetic field, 2 – faults identified according to the seismic data.

2. Удоратин, В.В. Локальная радоновая аномалия в зоне Вычегодско-Локчимского разлома / В.В. Удоратин, А.Ш. Магомедова, Ю.Е. Езимова // Известия Коми научного центра УрО РАН. – 2019. – № 1 (37). – С. 76–82. DOI 10.19110/1994-5655-2019-1-76-82.
3. Ерема, Г.А. Отчет о результатах аэрогамма-магнитной съемки масштаба 1:25 000 на восточном склоне Южного Тимана за 1977–1978 гг. / Г.А. Ерема, В.Г. Полевина, Д.С. Рывин, В.А. Тарутин. – Ленинград, 1978.
4. Шишков, В.А. Опережающие геофизические работы по площади листов Р-39-23-Б, Г; 24-В. Отчет комплексной геофизической партии 1989–1991 гг. на Ухтинской площади. Лист Р-39-VI. Коми АССР / В.А. Шишков, Н.С. Сиваш, В.М. Трофимов. – Ухта, 1991.
5. Грицкевич, Г.И. Отчет о работах Тиманской опытно-методической сейсморазведочной партии № 91/68 в Ухтинском районе летом 1968 г. / Г.И. Грицкевич, И.К. Илюкевич. – Ухта, 1969.
6. Дохсаньянц, Э.П. Отчет Емвинской сейсморазведочной партии 10393 о результатах региональных работ масштаба 1:200 000 в 1992–1993 гг. Листы: Р-39-IX, X, XV, XVI, XVII / Э.П. Дохсаньянц, Н.В. Юница. – Ухта, 1995.
7. Путимцев, Г.Н. Отчет о результатах опытно-методических сейсморазведочных работ на Тиманской площади за 1992–1994 гг. (ОМП 13293 и 13294). Листы: Р-39-V-VI / Г.Н. Путимцев, Н.И. Канев, Е.М. Барина. – Ухта, 1995.
8. Мингалеева, И.Х. Сейсморазведочные работы на Верхнечутинской и Западно-Чутинской площадях. Отчет Верхнечутинской сейсморазведочной партии 199 и Западно-Чутинской сейсморазведочной партии 100 о результатах поисковых сейсморазведочных работ масштаба 1:50 000 в 1999–2000 гг. ОАО «Севергеофизика» / И.Х. Мингалеева, С.А. Школьник. – Ухта, 2001.
9. Федотов, А.Л. Отчет по теме «Уточнение цифровой геологической модели северной части Ухтинской складки на основе переинтерпретации сейсморазведочных ма-

териалов 2D прошлых лет после переобработки в системе ProMAX при поисках нефтеперспективных объектов в отложениях девона в пределах Нижнечутинской площади» / А.Л. Федотов, С.А. Школьник, Т.И. Федотова. – Ухта, 2005.

10. Кычкин, Д.А. Отчет по теме «Проведение обработки и комплексной интерпретации материалов сейсморазведки 2D и скважинных данных в пределах Нижнечутинской площади. Лицензия СЫК 01028 НР от 29.03.1999 г. Отчет по договору с ООО «Нефтегазпромтех» № СГП-05/17 от 21.02.2017 / Д.А. Кычкин. – Тюмень, 2017.
11. Семенова, Е.А. Отчет по теме 9347 «Обобщение геолого-геофизических материалов Вычегодского прогиба с целью построения тектонических схем по фундаменту и осадочному чехлу» / Е.А. Семенова. – Ухта, 1993.
12. Вельтистова, О.М. Отчет по теме 9647 «Обобщение геолого-геофизических материалов северо-востока Русской плиты и Тимана с целью построения тектонических схем по фундаменту и осадочному чехлу» / О.М. Вельтистова, Н.А. Айбабин. – Ухта, 1997.
13. Юманов, Ф.Л. Геологическое доизучение м-ба 1:200 000 листа Р-39-VI (Ухтинская площадь) / Ф.Л. Юманов, Н.С. Сиваш, Н.Ф. Иванов [и др.]. – Ухта, 2004.
14. Юманов, Ф.Л. Государственная геологическая карта Российской Федерации. Масштаб 1:200 000. Серия Тиманская. Лист Р-39-VI (Ухта). Объяснительная записка / Ф.Л. Юманов, Н.С. Сиваш, Н.Ф. Иванов. – Москва: МФ ВСЕГЕИ, 2013.
15. Гецен, В.Г. Тектоника Тимана / В.Г. Гецен. – Ленинград: Наука, 1987. – 172 с.
16. Сиваш, Н.С. Информационный отчет о групповой комплексной геологической, гидрогеологической и инженерно-геологической съемке масштаба 1:50 000 на листах Р-39-23-А, Б, Г; 24-А, В / Н.С. Сиваш, Б.П. Богданов, А.В. Бармин. – Ухта, 1999.
17. Кострикина, С.М. Карта аномального магнитного поля СССР масштаба 1:1 000 000. Лист Р-39 / С.М. Кострикина, Р.М. Антонович. – ВСЕГЕИ, 1967.

References

1. Kichigin, A.I. "Vodnyj promysel": istoriya proizvodstva radiya v Respublike Komi (1931–1956) ["Water industry": the history of radium production in the Komi Republic (1931–1956)] / A.I. Kichigin, A.I. Taskaev // VIET [Questions of the history of natural science and technology]. – 2004. – P. 3–30.
2. Udoratin, V.V. Lokalnaya radonovaya anomalija v zone Vychegodsko-Lokchimskogo razloma [Local radon anomaly in the area of the Vycheгда-Lokchim fault] / V.V. Udoratin, A.Sh. Magomedova, Yu.E. Ezimova // Proceedings of the Komi Science Centre of the Ural Branch of the Russian Academy of Sciences. – 2019. – №1(37). – P. 76–82.
3. Erema, G.A. Otchet o rezultatah aerogamma-magnitnoj syemki masshtaba 1:25 000 na vostochnom sklone Yuzhnogo Timana za 1977–1978 gg. [Report on the results of an airborne gamma-magnetic survey at a scale of 1:25 000 on the eastern slope of the South Timan for 1977–1978] /

G.A. Erema, V.G. Polevina, D.S. Ryvin, V.A. Tarutin. – Leningrad, 1978.

4. Shishkov, V.A. Operezhayushchie geofizicheskie raboty po ploshchadi listov Р-39-23-Б, Г; 24-В. Otchet kompleksnoj geofizicheskoj partii 1989–1991 gg. na Uhtinskoj ploshchadi. List Р-39-VI. Komi ASSR [Advanced geophysical works on the area of sheets Р-39-23-Б, Г; 24-В. Integrated Geophysical Party Report for 1989–1991 on the Ukhta area. Sheet Р-39-VI. Komi ASSR] / V.A. Shishkov, N.S. Sivash, V.M. Trofimov. – Ukhta, 1991.
5. Gritskevich, G.I. Otchet o rabotah Timanskoj opytno-metodicheskoj sejsmorazvedochnoj partii № 91/68 v Ukhtinskom rajone letom 1968 [Report on the work of the Timan experimental and methodological seismic survey party № 91/68 in the Ukhta region in the summer of 1968] / G.I. Gritskevich, I.K. Ilyukevich. – Ukhta, 1969.
6. Dokhsanyants, E.P. Otchet o Emvinskoj sejsmorazvedochnoj partii 10393 o rezultatah regionalnyh работ masshtaba 1:200 000 v 1992–1993 gg. Listy: R-39-IX, X, XV, XVI, XVII [Report on the Emva seismic prospecting crew 10393 on the results of regional works at a scale of 1:200 000 for 1992–1993. Sheets: Р-39-IX, X, XV, XVI, XVII] / E.P. Dokhsanyants, N.V. Yunitsyna. – Ukhta, 1995.
7. Putimtsev, G.N. Otchet o rezultatah opytno-metodicheskikh sejsmorazvedochnyh работ na Timanskoj ploshchadi za 1992–1994 gg. (OMP 13293 i 13294). Listy: R-39-V-VI [Report on the results of experimental and methodological seismic surveys on the Timan area for 1992–1994 (OMP 13293 and 13294). Sheets: Р-39-V-VI] / G.N. Putimtsev, N.I. Kanev, E.M. Barinova. – Ukhta, 1995.
8. Mingaleeva, I.H. Sejsmorazvedochnye raboty na Verkhnechutinskoj i Zapadno-Chutinskoj ploshchadyah. Otchet Verkhnechutinskoj sejsmorazvedochnoj partii 199 i Zapadno-Chutinskoj sejsmorazvedochnoj partii 100 o rezultatah poiskovyh sejsmorazvedochnyh работ masshtaba 1:50 000 v 1999–2000 gg. OAO "Severgeofizika" [Seismic exploration at the Verkhnechutinsk and Zapadno-Chutinsk areas. Report of the Verkhnechutinsk seismic team 199 and the Zapadno-Chutinsk seismic team 100 on the results of prospecting seismic surveys at a scale of 1:50 000 for 1999–2000. OAO "Severgeofizika"]. – Ukhta. – 2001.
9. Fedotov, A.L. Otchet po teme "Utochnenie tsifrovoj geologicheskoy modeli severnoj chasti Uhtinskoj skladki na osnove pereinterpretacii sejsmorazvedochnykh materialov 2D proshlyh let posle pereobrabotki v sisteme ProMAX pri poiskah nefteperspektivnyh obyektov v otlozheniyakh devona v predelakh Nizhnechutinskoj ploshchadi [Report on the topic "Refining the digital geological model of the northern part of the Ukhta fold based on the reinterpretation of 2D seismic data of previous years after reprocessing in the ProMAX system when searching for oil-promising objects in the Devonian deposits within the Nizhnechutinsk area"] / A.L. Fedotov, S.A. Shkolnik, T.I. Fedotova. – Ukhta, 2005.
10. Kychkin, D.A. Otchet po teme «Provedenie obrabotki i kompleksnoj interpretacii materialov sejsmorazvedki 2D i skvazhinnyh dannyh v predelakh Nizhnechutinskoj ploshchadi. Licenziya SYK 01028 NR ot 29.03.1999. Otchet

- po dogovoru s OOO "Neftegazpromtex" № SGP-05/17 ot 21.02.2017 [Report on the topic "Processing and integrated interpretation of 2D seismic data and well data within the Nizhne-Chutinsk area. License SYK 01028 NR dated March 29, 1999. Report under the contract with OOO "Neftegazpromtekhn" № SGP-05/17 dated February 21, 2017] / D.A. Kychkin. – Tyumen, 2017.
11. Semenova, E.A. Otchet po teme 9347 "Obobshchenie geologo-geofizicheskikh materialov Vychegodskogo progiba s tselyu postroeniya tektonicheskikh shem po fundamentu i osadochnomu chehlu" [Report on topic 9347 "Generalization of geological and geophysical materials on the Vychegda trough to make tectonic schemes on the basement and the sedimentary cover"] / E.A. Semenova. – Ukhta, 1993.
 12. Veltistova, O.M. Otchet po teme 9647 "Obobshhenie geologo-geofizicheskikh materialov severo-vostoka Russkoj plity i Timana s tselyu postroeniya tektonicheskikh shem po fundamentu i osadochnomu chehlu" [Report on topic 9647 "Generalization of geological and geophysical materials on the north-east of the Russian Plate and the Timan Ridge to make tectonic schemes on the basement and the sedimentary cover"] / O.M. Veltistova, N.A. Ajbabin. – Ukhta, 1997.
 13. Yumanov, F.L. Geologicheskoe doizuchenie m-ba 1:200 000 lista P-39-VI (Uhtinskaya ploschad) [Additional geological survey of Sheet P-39-VI (Ukhta area) at a scale 1:200 000] / F.L. Yumanov, N.S. Sivash, N.F. Ivanov. – Ukhta, 2004.
 14. Yumanov, F.L. Gosudarstvennaya geologicheskaya karta Rossijskoj Federacii. Masshtab 1:200 000. Seriya Timanskaya. List P-39-VI (Ukhta). Obyasnitelnaya zapiska [State geological map of the Russian Federation. Scale 1:200 000. Timan series. Sheet P-39-VI (Ukhta). Explanatory letter] / F.L. Yumanov, N.S. Sivash, N.F. Ivanov. – Moscow: Moscow Branch of VSEGEI, 2013.
 15. Getsen, V.G. Tektonika Timana [Timan tectonics] / V.G. Getsen. – Leningrad: Nauka, 1987. – 172 p.
 16. Sivash, N.S. Informatsionnyj otchet o gruppovoj kompleksnoj geologicheskoy, gidrogeologicheskoy i inzhenerno-geologicheskoy syemke masshtaba 1:50 000 na listah R-39-23-A, B, G; 24-A, V [Information report on the group complex geological, hydrogeological and engineering-geological survey at a scale of 1:50 000 on sheets P-39-23-A, B, G; 24-A, B] / N.S. Sivash, B.P. Bogdanov, A.V. Barmin. – Ukhta, 1999.
 17. Kostrikina, S.M. Karta anomalnogo magnitnogo polya SSSR masshtaba 1:1 000 000. List R-39 [Map of the anomalous magnetic field of the USSR, scale 1:1 000 000. Sheet R-39] / S.M. Kostrikina, R.M. Antonovich. – VSEGEI, 1967.

Информация об авторах:

Удоратин Валерий Вячеславович – доцент, кандидат геолого-минералогических наук, заведующий геофизической обсерваторией «Сыктывкар»; ведущий научный сотрудник Института геологии имени академика Н.П. Юшкина ФИЦ Коми НЦ УрО РАН (Российская Федерация, 167982, Республика Коми, г. Сыктывкар, ул. Первомайская, д. 54; e-mail: udoratin@geo.komisc.ru).

Езимова Юлия Евгеньевна – младший научный сотрудник Института геологии имени академика Н.П. Юшкина ФИЦ Коми НЦ УрО РАН (Российская Федерация, 167982, Республика Коми, г. Сыктывкар, ул. Первомайская, д. 54; e-mail: ezimova89@mail.ru).

Магомедова Александра Шамильевна – младший научный сотрудник Института геологии имени академика Н.П. Юшкина ФИЦ Коми НЦ УрО РАН (Российская Федерация, 167982, Республика Коми, г. Сыктывкар, ул. Первомайская, д. 54; e-mail: asmagomedova@geo.komisc.ru).

About the authors:

Valery V. Udoratin – Candidate of Sciences (Geology and Mineralogy), Associate Professor, Head of the Syktывkar Geophysical Observatory, Institute of Geology named after academician N.P. Yushkin FRC Komi SC UB RAS (Institute of Geology named after academician N.P. Yushkin, Federal Research Centre Komi Science Centre of the Ural Branch of the Russian Academy of Sciences; 54 Pervomaiskaya st., Syktывkar, Komi Republic, Russian Federation, 167982; e-mail: udoratin@geo.komisc.ru).

Yulia E. Ezimova – Junior Researcher, Institute of Geology named after academician N.P. Yushkin FRC Komi SC UB RAS (Institute of Geology named after academician N.P. Yushkin, Federal Research Centre Komi Science Centre of the Ural Branch of the Russian Academy of Sciences; 54 Pervomaiskaya st., Syktывkar, Komi Republic, Russian Federation, 167982; e-mail: ezimova89@mail.ru).

Aleksandra Sh. Magomedova – Junior Researcher, Institute of Geology named after academician N.P. Yushkin FRC Komi SC UB RAS (Institute of Geology named after academician N.P. Yushkin, Federal Research Centre Komi Science Centre of the Ural Branch of the Russian Academy of Sciences; 54 Pervomaiskaya st., Syktывkar, Komi Republic, Russian Federation, 167982; e-mail: asmagomedova@geo.komisc.ru).

Для цитирования:

Удоратин, В.В. Разломная тектоника Ухтинской складки Тиманской гряды / В.В. Удоратин, Ю.Е. Езимова, А.Ш. Магомедова // Известия Коми научного центра Уральского отделения Российской академии наук. Серия «Науки о Земле». – 2023. – № 2 (60). – С. 15–25.

For citation:

Udoratin, V.V. Razlomnaya tektonika Uhtinskoj skladki Timanskoj gryady [Fault tectonics of the Ukhta fold in the Timan Ridge] / V.V. Udoratin, Yu.E. Ezimova, A.Sh. Magomedova // Proceedings of the Komi Science Centre of the Ural Branch of the Russian Academy of Sciences. Series "Earth Sciences". – 2023. – № 2 (60). – P. 15–25.

Дата поступления статьи: 28.03.2023

Прошла рецензирование: 10.04.2023

Принято решение о публикации: 11.05.2023

Received: 28.03.2023

Reviewed: 10.04.2023

Accepted: 11.05.2023