

Отражение структур кристаллического фундамента Севера Русской плиты в современном рельефе



Кутинов Ю.Г.^{1,2}, Чистова З.Б.¹, Минеев А.Л.¹, Полякова Е.В.^{1,2} ¹Институт геодинамики и геологии ФГБУН ФИЦКИА РАН, Архангельск ²Центр космического мониторинга Арктики САФУ имени М.В. Ломоносова



14 Всероссийская открытая конференция «Современные проблемы дистанционного зондирования Земли из космоса (Физические основы, методы и технологии мониторинга окружающей среды, потенциально опасных явлений и объектов)» г. Москва, ИКИ РАН, 14-18 ноября 2016 г. Район исследований характеризуется широким развитием растительного покрова (среднетаежная подзона северной тайги), слабой расчлененностью и «молодостью» рельефа, обусловленной широким распространением валдайского оледенения, большой мощностью перекрывающих четвертичных отложений (40-200 м) (Кутинов и др., 2011).

На настоящий момент достаточно распространено мнение, что после валдайского оледенения рельеф не достиг той стадии «зрелости», когда в нем проявляются тектонические нарушения фундамента и осадочного чехла.



Леса Архангельской области занимают (по данным учета лесного фонда на 01. 01. 2003 г.) площадь 29540,9 тыс. га, в том числе леса 1 группы 7995,4 тыс. га (27.1%), лесные земли 22886.1 тыс. га (77,5 %), покрытые лесом земли 22517.8 тыс. га (76.2 % от общей площади лесов). Площадь Архангельской области, покрытая лесом – 27097,9 тыс. га (65,6% всей территории).



Новейшие геодинамические системы центральной части Северной Евразии (Современные изменения..., 1996)

- 1-6 Геодинамические системы:
- 1 Скандинавская;
- 2 Альпийская;
- 3 Уральская;
- 4 Центрально-Азиатская;
- 5 Черноморско-Каспийская;
- 6 Байкальская;
- 7 зоны сопряжения геодинамических
- систем;
- 8 крупнейшие зоны флексурно-разрывных нарушений

Структурно-тектоническая ситуация части северо-восточного борта Онежского грабена (Кутинов, Чистова, 2004) Основные структуры фундамента: I – Онежский грабен; II – Солзенская ступень; II₁ – Синегорский блок; II₂ – Кудемская интрузия; II₃ – Пихкальский блок; II₄ -Белозерский блок; II₅ – Сальский блок; II₆ –

Ненокский блок; III – Архангельский мегавал



Структура фундамента Белого моря с эпицентрами ощутимых (М ≥ 3.5) землетрясений Беломорско-Двинского района за период 1542-2007 гг. (Казанин и др., 2006)



Карты сейсмического эндогенного излучения для частоты 2,2 Гц: а – интенсивность, б – анизотропия



Разрез литосферы (хр. Гаккеля – Нансена – Архангельск) (Шварцман, 2002)



Карты сейсмического эндогенного излучения для частоты 17,4 Гц: а – интенсивность, б – анизотропия



Отражение бортов Онежского грабена в интенсивности микросейсм говорит о современных подвижках вдоль этих структур

Отражение бортов Онежского грабена в сейсмологических материалах (по данным Данилова К. Б.)

А – положение профилей исследования на тектонической карте (Тектоническая карта.., 2010)

а – Архангельский выступ; б – Онежско-Кандалакшский рифт; в – Карельский выступ; г – глубина залегания кристаллического фундамента.

Пункты замеров микросейсм профиля Палово - Самодед; 2 – Пункты замеров микросейсм профиля Самодед - Малиновка;
разломы (а – ограничивающие крупные структуры земной коры, б - прочие); 4 – изогипсы поверхности кристаллического фундамента;
сбросы; 6 – сдвиги; 7 – вулканогенно-осадочный комплекс рифтовой впадины.

Б - Глубинный разрез распределений относительной интенсивности микросейсм вдоль профиля Палово – Самодед 1 – граница поверхности рифейских отложений (Результаты..., 2004); 2 – граница кристаллического фундамента (Результаты..., 2004); 3 - граница кристаллического фундамента (Тектоническая карта..., 2010); 4 – глубинная граница Архангельского выступа и Онежско-Кандалакшского; 5 – пункты замеров

В - Глубинный разрез распределений относительной интенсивности микросейсм вдоль профиля Самодед-Малиновка 1 – граница поверхности рифейских отложений (Результаты ..., 2004); 2 – граница кристаллического фундамента (Результаты ..., 2004); 3 - граница кристаллического фундамента (Тектоническая карта ..., 2010); 4 – глубинная граница Архангельского выступа и Онежско-Кандалакшского; 5 – пункты замеров Было проведено тестовое опробование грозопеленгатора NexStorm (Boltek, USA). Прибор был установлен в д. Беляевская Устьянского района Архангельской области (центр Вельско-Устьянского тектонического узла). Радиус регистрации сигнала – 600 км. Прибор состоит из антенны, соединительного кабеля, датчика молний размещенного на плате РСІ П





Карта пространственного размещения грозовых и электрических разрядов на территории Архангельской области (23.08. 2012)



Модель эволюции тектонических нарушений

I-III - стадии развития (Магматизм и металлогения.., 1993): I - зарождения и созревания; II - активного рифтогенеза; III - затухания;

IV - палеозойская тектоно-магматическая активизация рифейского палеорифта (Чистова, 1996): IV/1 – вендская активизация, IV/2 – образование вертикальной высокопроницаемой структуры (герцинский этап);

V – современный этап: схема прецессии структурного блока земной коры (Спивак и др., 2009)

1 - осадочные отложения;

2 - рифейские осадочно-вулканические отложения;

3 - гранитно-метаморфический слой;

4 - базальтовый слой;

5 - поверхность Мохо;

6 - высоко проницаемая вертикальная мантийная колонна;

7 - теплопотоки (а), флюидные потоки (в);

8 - конические разломы;

9 - зоны проницаемости (трещиноватости, разломы); 10 - осевые грабены;

11 - направление и интенсивность растяжения; 12 - зоны сжатия



1 – Схема прецессии структурного блока земной коры (Спивак и др., 2009)

- 2 Положение блока в отсутствии прецессии
- О центр прецессии



- А Пример суточных (1) и полусуточных (2) вариаций угла прецессии
- Б пример суточных вариаций угла прецессии с полусуточной нутацией (Спивак и др., 2009)



Розы-диаграммы элементов-индикаторов разломов:

а) поля силы тяжести; б) магнитного поля;

в) космофотолинеаментов; г) гидросети

Розы-диаграммы элементов-индикаторов разломов:

1 – Юго-Восточного Беломорья; 2 – Зимнебережного района; 3 – Мезенского района; 4 – Онежского полуострова





Геологический разрез

– современное звено. Аллювиальные отложения; Нижневалдайский горизонт: lgIIIvd1 fIIIvd1 ледниково-озерные отложения; mIIImk флювиогляциальные отложения; микулинский горизонт, морские отложения; московский горизонт: gIIms ледниковые отложения; lgIIms - озерно-ледниковые отложения; lgIIod – одинцовский горизонт, озерные отложения; днепровский горизонт, ледниковые отложения; C₂ur – средний карбон, урзугская свита; Vzl – венд, падунская свита, золотицкие слои; iD₃-C₂ - трубка взрыва

1 – песок; 2 – суглинок; 3 – галечник; 4 – щебень; 5 – песчаник; 6 – алевролит; 7 – кимберлит; 8 – тектонические нарушения.

Вертикальный разрез

на полигоне «Белая» Беломорско-Кулойского плато по данным радиолокационных измерений с аппаратурой ГРОТ-12.







А - розы-диаграммы: а) спрямленных отрезков геологических границ вендских отложений; б) парных направлений трубок взрыва; Б - частоты встречаемости трубок взрыва: а) в региональных; б) в локальных разломах; в) роза-диаграмма ориентировки длинных осей трубок взрыва



Сопоставление ЦМР с разломно-блоковой тектоникой Беломорско-Кулойского плато

Разломы фундамента (Тектоническая карта..., 2010) 1- разломы с неустановленной кинематикой; 2 - разломы, активизированные на неотектоническом этапе; 3 – границы крупных тектонических структур

Цифровая модель глубины залегания фундамента



Данные о глубине залегания фундамента получены из «Карты поверхности рельефа фундамента» м-ба 1:1 000 000 (фондовый отчет: Березовский В.З., Широбоков В.Н., Губайдулина Л.В. и др. Составление карт глубинного строения и прогноза кимберлитового магматизма севера Восточно-Европейской платформы м-ба 1:100000. Новодвинск: Архангельскгеология, 1988. 156 л.)

Процесс получения данных состоял из трех этапов:

- 1. Сканирование исходного материала;
- 2. Оцифровка изогипс глубин залегания фундамента;
- 3. Создание цифровой модели глубины залегания в среде ESRI ArcGIS 10 с применением модуля Topo to Raster.

Цифровая модель глубины залегания фундамента



Цифровая модель глубины залегания фундамента



Характер наследования структур фундамента в современном рельефе





График профиля. Синим показана высота рельефа R(x), зеленым глубина залегания фундамента F(x)

На территории области исследования (Архангельская область) высота рельефа земной поверхности измеряется десятками метров, а глубина залегания фундамента – километрами (тысячами метров).

Из-за порядка масштаба, анализ зависимости величин друг от друга графически представляется затруднительным.

Характер наследования структур фундамента в современном рельефе

Устранить порядок масштаба математически можно с помощью нормирования значений обеих величин в каком-то определенном диапазоне. Примем этот диапазон равным 0-1.



Характер наследования структур фундамента в современном рельефе

Оценить зависимость функций R(x) и F(x) можно с помощью разности или суммы их нормированных значений в отдельных точках (например, в экстремумах).

Значения разностей и сумм нормированных значений описывают определенные формы рельефа фундамента и дневной поверхности.



Разность и сумма нормированных значений функций:

А-Б – обратные (противоположные) формы;

В-Г- прямые (повторяющиеся) формы

Цифровые модели представлены в виде регулярных дискретных матриц. Значения их не нормированы в каком-то общем для обеих матриц диапазоне, поэтому на первом шаге анализа нормируем их значения в диапазоне 0-1 по $y' = \frac{y - y_{max}}{y_{max} - y_{min}}$ формуле:

В результате получаем матрицу нормированных значений глубины залегания фундамента *MF_n* и матрицу нормированных значений высоты рельефа поверхности *MR_n*. Тогда $M^- = MF_n - MR_n$ - матрица разности, а $M^+ = MF_n + MR_n$ - матрица суммы.

Таким образом, дальнейший анализ зависимости высоты рельефа земной поверхности и глубины залегания фундамента будем осуществлять на основе значений матриц разности и суммы, направленных на выявление обратных и прямых форм.

При этом обратными формами будем называть те участки области исследования, в которых одновременно с поднятием земной поверхности наблюдается опускание фундамента или одновременно с опусканием земной поверхности наблюдается поднятие фундамента. Характеризовать эти формы будут значения матрицы М⁻, близкие к 1 или к -1.

Прямыми формами будем называть те участки области исследования, в которых одновременно с поднятием земной поверхности наблюдается поднятие фундамента или одновременно с опусканием земной поверхности наблюдается опускание фундамента. Характеризовать эти формы будут значения матрицы М⁺, близкие к 0 или к 2.

1 этап – выделение прямых и обратных форм

Задача 1 этапа – разделить область исследования на два типа форм (обратные и прямые).

Для этого введено понятие – абсолютная разница нормированных значений матриц высоты земной поверхности и глубины залегания фундамента $M^{abs} = |MF_n - MR_n|$.

Имея в виду такое обозначение, можно говорить, что:

1) значения матрицы абсолютной разности *M^{abs}*, приближающиеся к 1, будут соответствовать обратным формам;

2) значения матрицы абсолютной разности *M^{abs}*, приближающиеся к 0, будут соответствовать прямым формам.



1 этап – выделение прямых и обратных форм

Если ограничить количество цветов до трех и каждому цвету назначить диапазон значений абсолютной разницы, можно поделить всю область исследования на две большие территории, одна из которых занята обратными формами, а другая прямыми



0-0.45 – прямые формы 0.55-1 – обратные формы 0.45-0.55 – переходные области

Статистика прямых и обратных форм на территории Архангельской области

Формы	Доля, %	Contraction and the
Прямые	71	\$6X2
Обратные	29	144

2 этап – выделение внутренней структуры форм

Обратные формы по своей внутренней структуре делятся на два класса. Условно назовем их:

1) впадина-выступ — те участки области исследования, в которых одновременно с опусканием фундамента наблюдается поднятие земной поверхности, характеризовать эти участки будем значениями матрицы разницы, близкими к -1;

2) выступ-впадина — те участки области исследования, в которых одновременно с поднятием фундамента наблюдается опускание земной поверхности, характеризовать эти участки будем значениями матрицы разности, близкими к 1.

Прямые формы в свою очередь так же делятся по своей внутренней структуре на два класса:

1) выступ-выступ – те участки области исследования, в которых одновременно с поднятием фундамента наблюдается поднятие земной поверхности, характеризовать эти участки будем значениями матрицы суммы, близкими к 2;

2) впадина-впадина – те участки области исследования, в которых одновременно с опусканием фундамента наблюдается опускание земной поверхности, характеризовать эти участки будем значениями матрицы суммы, близкими к 0.

Комбинируя значения разницы и суммы таким способом, можно провести районирование территории по формам наследования структур.



2 этап – выделение внутренней структуры форм



 области оранжевого цвета – это прямые формы (светло-оранжевый цвет описывает класс впадинавпадина; темно-оранжевый – выступ-выступ);

2) области голубого цвета – это обратные формы (светло-голубой цвет описывает класс впадинавыступ; темно-голубой – выступ-впадина).





1 – Зимнебережный кимберлитовый район

2 – Ненокское и Белозерское поля

СПАСИБО ЗА ВНИМАНИЕ

