МОДЕЛИ ГРАВИТАЦИОННОГО ПОЛЯ ПО СПУТНИКОВЫМ ДАННЫМ И СТРОЕНИЕ ГОРНОГО АЛТАЯ

DOI: 10.34906/9785604968383.214

<u>Тимофеев В.Ю.</u>¹, Тимофеев А.В.¹, Ардюков Д.Г.¹, Голдобин Д.Н.², Валитов М.Г.³, Носов Д.А.^{1,4}, Сизиков И.С.^{1,4}

¹Институт нефтегазовой геологии и геофизики им. А.А. Трофимука СО РАН, г. Новосибирск

²ФГБОУ ВО Сибирский Государственный Университет Геосистем и Технологий, г. Новосибирск

³Тихоокеанский океанологический институт им. В.И. Ильичева, г. Владивосток ⁴Институт автоматики и электрометрии СО РАН, г. Новосибирск timofeevvy@ipgg.sbras.ru

Горный Алтай относится к сейсмически активным территориям России. [1, 2]. При исследовании сейсмичности, обычно, анализируют различные факторы, в том числе глубинное строение региона: мощность земной коры и положение границы кора-мантия, т.е. глубину поверхности Мохоровичича (Мохо). Сведения о глубинном строении и положении границы получены методом Глубинного Сейсмического Зондирования (ГСЗ) на равнинных территориях к северу от Горного Алтая. Здесь глубина Мохо составляет 40 км [3, 4]. Задачами нашей работы являлись: анализ спутниковых моделей для территории юга Западной Сибири, определение положения границы Мохо по современным гравиметрическим данным, и анализ связи особенностей строения Горного Алтая с сейсмичностью.

Современные глобальные модели гравитационного поля Земли были получены с учетом данных космических гравиметрических миссий, выполняемых на высотах от 200 км до 500 км. Модели геопотенциала, созданные за последние десятилетия, проанализированы в Сибирском Государственном Университете Геосистем и Технологий (СГУГиТ) [5, 6]. Пятнадцать моделей были проанализированы в СГУГиТе на основе данных наземной съёмки по Новосибирской области по 27 пунктам, которые составляют опорную гравиметрическую сеть ІІ класса. Минимальные отклонения показала модель EIGEN-6C4, а стандартное отклонение, полученное для данной модели, составило 3.4 миллигал (1 мгал = 1·10⁻⁵ м/с²). Модель EIGEN-6C4 в дальнейшем была использована в исследованиях. Проведено сравнение данных наземных определений в Горном

Алтае, выполненных абсолютным гравиметром ГАБЛ и двухчастотными геодезическими приёмниками GPS. Анализ результатов проводился, используя поле силы тяжести в редукции Буге. Сравнение данных наземных измерений с моделью EIGEN-6C4 с моделью рельефа ETOPO1 в среднем дают отклонение -1.1 миллигала, что находится в пределах среднеквадратической ошибки 1.6 миллигала, Известно, что [7], в горах при вычитании составляющей, вызванной притяжением гор, аномалии уменьшаются, а поскольку горы, как правило, компенсированы, то и аномалии Буге там чаще всего будут отрицательными. Для поля аномалий Буге характерны большие, порядка сотен миллигал, положительные значения на океанах и большие, тоже порядка сотен миллигал, отрицательные значения в горах. На платформах и щитах обычно наблюдается спокойное мозаичное поле с небольшими максимумами и минимумами в диапазоне нескольких десятков миллигал. Осреднённая для Земли связь мощности земной коры (M_a) и значений аномалий Буге (Δg_a) записывается в следующем виде:

$$M_{3} = M_{0} + k \cdot \Delta g_{p}, \tag{1}$$

где M_0 — толщина земной коры в областях, где H=0, для континентальной коры M_0 — меняется от 35.0 км до 41.4 км; коэффициент k для континентальной коры меняется от 0.033 км/мГал до 0.102 км/мГал [7].

Гравитационному полю в редукции Фая в основном соответствует мозаичное, плавно изменяющееся в пределах ± 50 мГал поле на океанах с возрастающими положительными аномалиями над островами и островными дугами и отрицательными, порядка 100 мГал, над глубоководными впадинами [7].

Обратимся к результатам, полученным на территории юга Западной Сибири и Горного Алтая. Аномалия силы тяжести в редукции Буге для территории, ограниченной по широте от 55 градуса (на равнине) до 49 градуса (в горах) и по долготе от 83 градуса до 91 градуса, изменяется от 0 до 350 миллигал с северо-запада до юго-востока. Гравиметрическим методом неплохо решается задача определения глубины поверхности раздела для сред с различной плотностью и известной глубиной для эталонного участка. При одной поверхности раздела можно написать приближенное соотношение в виде [7]:

$$\Delta g - \Delta g_0 \approx 2\pi G(\sigma_2 - \sigma_1)(z - z_0), \tag{2}$$

где σ_1 и σ_2 - плотности пород выше и ниже раздела соответственно, z_0 и z – глубины залегания поверхности раздела в начале координат и в

произвольной точке, где ищется глубина, Δg_0 и Δg — аномалии над исходной точкой и точкой, лежащей на глубине z.

Для аномалии Буге в 350 миллигал, при $z_0 = 40$ км по данным ГСЗ [3, 4], при средней плотности земной коры $2.3\cdot10^3$ кг/м³ и плотности верхней мантии $3.2\cdot10^3\cdot10^3$ кг/м³, получаем глубину границы Мохо в высокогорной южной части Горного Алтая 49.8 км - 50.3 км. Мощность земной коры с северо-запада до юго-востока территории меняется от 40 км до 51 км. Используя полученные данные определим коэффициент k для соотношения (1): 0.036 км/мгал и далее получаем для глубины Мохо:

$$M_3 = 40 + 0.036 \cdot \Delta g_p,$$
 (3)

где $\Delta g_{_{\rm B}}$ аномалия силы тяжести в редукции Буге в мгалах, мощность коры в километрах.

Сейсмичность может быть связана с изостатическом состоянием горного района. Анализируя результаты в редукции Буге и Фая для Горного Алтая отметим, что территория Горного Алтая, в целом, находится в равновесии, т.е. изостатически скомпенсирована. Только в отдельных горных долинах аномалии Фая и Буге — отрицательны. Здесь возможны нарушение равновесия и такие межгорные впадины являются нескомпенсированными. Таким примером в Горном Алтае служат Курайская и Чуйская долины. Здесь отмечается и наиболее глубокое залегание границы Мохо и отмечено сильнейшее для этой территории за несколько столетий Чуйское землетрясение (27.09.2003, М =7.3-7.5, координаты 50°N и 88°E).

Из анализа данных, полученных в переходной зоне континентокеан на полигоне ТОИ ДВО РАН «Мыс Шульца» методами абсолютной гравиметрии и космической геодезии на разновысотных пунктах, определены значения гравитационных аномалий в редукции Буге и Фая [8]. Полученные значения силы тяжести в редукции Буге и в редукции Фая составляют +34 мГал. Величина аномалий при пересчете согласно соотношению (3) приводит к слабым, в пределах 1 км, отклонениям от средней мощности земной коры (40 км) на континентах.

Работа выполнена в рамках проекта НИР ИНГГ СО РАН номер FWZZ-2022-0019 и проектов НИР ТОИ ДВО РАН, ИАиЭ СО РАН и СГУ-ГиТ.

Литература

1. Сейсмическое районирование территории СССР. Методические основы и региональное описание карты 1976 г. // М.: Наука. 1980. 308 с.

- Жалковский Н.Д. Закон повторяемости землетрясений и некоторые его следствия
 // Новосибирск. 1988. 29 с. (Препринт ИГиГ СО АН СССР. № 21).
- 3. Соловьев В.М., Селезнев В.С., Лисейкин А.В., Жемчугова И.В. Земная кора и верхняя мантия Алтае-Саянского региона по данным площадных сейсмологических систем наблюдений // Вестник НЯЦ РК. Вып. 2. Июнь. 2005. С. 101-108.
- 4. Соловьев В.М., Селезнев В.С., Еманов А.Ф., Лисейкин А.В., Галева Н.А. Глубинное сейсмическое строение Алтае-Саянской складчатой области // В сборнике: Результаты комплексного изучения сильнейшего Алтайского (Чуйского)землетрясения 2003 г., его место в ряду важнейших сейсмических событий XXI века на территории России. Материалы XXI Научно-практической Щукинской конференции с международным участием. Под ред. Е. А. Рогожин, Л. И. Надежка. Москва. 2018. С. 363-368.
- Голдобин Д.Н. Определение геометрической структуры гравитационного поля на территории Западной Сибири по данным современных глобальных моделей геопотенциала // Вестник СГУГиТ. 2019. Т. 24. № 2. С. 19–34.
- 6. Канушин В.Ф., Карпик А.П., Ганагина И.Г., Голдобин Д.Н., Косарева А.М., Косарев Н.С. Исследование современных глобальных моделей гравитационного поля Земли // Монография. Новосибирск. СГУГиТ. 2015. 270 с.
- 7. Грушинский Н.П. Основы гравиметрии // М.: Наука. 1983. 352 с.
- 8. Тимофеев В.Ю., Ардюков Д.Г., Тимофеев А.В., Валитов М.Г., Сизиков И.С., Носов Д.А., Стусь Ю.Ф. Гравиметрические исследования на научном полигоне «Мыс Шульца» // Вестник СГУГиТ. 2022. № 4. Т. 27. С. 31-44.