Девятнадцатая международная конференция «СОВРЕМЕННЫЕ ПРОБЛЕМЫ ДИСТАНЦИОННОГО ЗОНДИРОВАНИЯ ЗЕМЛИ ИЗ КОСМОСА (Физические основы, методы и технологии мониторинга окружающей среды, потенциально опасных явлений и объектов)»

Анализ аномалий в очаговой зоне глубокофокусного Охотоморского землетрясения по данным GRACE

Кашкин В.Б., Рублева Т.В., Симонов К.В., Мальканова А.В.

Москва, 2021

Актуальность работы

В последние годы для анализа геодинамической активности и гравитационных изменений в районах повышенной сейсмичности широко используются спутниковые данные.

Для изучения пространственно-временных ежемесячных вариаций гравитационного поля Земли успешно применяются космические системы GRACE (Gravity Recovery and Climate Experiment, NASA (США) – GFZ (Германия)) и GRACE-FO (GRACE-follow on, в той же спутниковой конфигурации, NASA/GFZ). Период работы GRACE (2002-2017 гг.) и GRACE-FO (с 2018 г. по настоящее время).

На сегодняшний день гравитационные спутники этих систем стали составной частью глобального мониторинга Земли. Высокоточное позиционирование GRACE и GRACE-FO осуществляется привязкой к глобальной навигационной системе GPS. Погрешность измерений на GRACE не превышает 10 мкм, а на GRACE-FO – не более 1 мкм.

Целью нашего исследования является изучение аномалии, которая возникла в очаговой зоне сильного глубокофокусного землетрясения с M_w =8.3, произошедшего в Охотском море у западного побережья полуострова Камчатка 24.05.2013 г., по спутниковым данным GRACE.

Аппаратура космической системы (КС) GRACE (Gravity Recovery and Climate Experiment, NASA/GFZ)



Орбитальные параметры КС GRACE (https://grace.jpl.nasa.gov)

Приборы, установленные на спутниках КС GRACE: Акселерометры ACC, приемники GPS, звездная камера SCA, микроволновая система дальности KBR, лазер LRR.

Схема измерений в системе GRACE



В КС GRACE реализуется метод межспутникового слежения SST (Satellite-to-Satellite Tracking), на основе которого выполняются бортовые измерения характеристик относительного движения (дальностей и лучевых скоростей) в системе двух низких спутников.

Суть метода SST: система низкоорбитальных спутников GRACE 1 и GRACE 2 рассматривается в качестве пробной гравиметрической массы. Слежение за ее движением позволяет получать необходимые данные об изменении структуры исследуемого глобального (или локального) гравитационного поля с течением времени.

Определение параметра EWH (Equivalent Water Height)



Параметр EWH – толщина слоя воды (в спокойном состоянии) над поверхностью геоида. Определяется из отношения поверхностной плотности $\Delta \sigma (\varphi, \lambda, t)^* \kappa$ плотности воды $\rho_w = 1000 \ \kappa r/m^3$: $EWH = \Delta h(\varphi, \lambda, t) = \frac{\Delta \sigma(\varphi, \lambda, t)}{\rho_w}$,

 $\Delta h(\varphi, \lambda, t) = \frac{a\rho_{ave}}{3\rho_w} \sum_{n=2}^{60} \sum_{m=0}^n \frac{2n+1}{1+k_n} W_n (\Delta C_{nm}(t) \cos m\lambda + \Delta S_{nm}(t) \sin m\lambda) P_n^m(\sin \varphi)$ Плотность Земли $\rho_{ave} = 5520$ кг/м³.

* Wahr, J., Molenaar, M., & Bryan, F. O. Time variability of the Earth's gravity field: Hydrological and oceanic effects and their possible detection using GRACE / J. Geoph. Res. 1998. 103. 30205-30229. doi:10.1029/98JB02844

Характеристики очаговой зоны сильного глубоководного землетрясения с M_w = 8.3 в Охотском море (24.05.2013 г.)



Землетрясение произошло 24.05.2013 г. в 05:44:48 UTC. Координаты эпицентра - 54.892°N и 153.221°E. Очаг находился на глубине 598.1 км. Предварительная оценка размеров очага составила 400х200 км. В исследуемом регионе Тихоокеанская плита движется относительно Североамериканской плиты со скоростью 79 – 83 мм/год. Охотоморское землетрясение сопровождалось активными

афтерфоршоковыми процессами. По данным Камчатского филиала Геофизической службы РАН глубина афтершоков варьировалась в пределах от 425 км до 720 км. 6

3D модель распределения вариаций EWH относительно очаговой зоны Охотоморского землетрясения по данным GRACE



На 3D модели показано, что гипоцентр (обозначен «крестиком»)

землетрясения с $M_w = 8.3$

расположен в северо-

восточной части очаговой

зоны. В это время

геодинамическая

активность в регионе была наибольшей.

В мае 2013 г. значение ЕWH относительно гипоцентра с координатами 54.892°N и 153.221°E составило 3,6см.

Вариации EWH относительно гипоцентральной области Охотского землетрясения (04.2012–05.2014 гг.)



Наиболее существенные вариации ЕWH наблюдались в период с октября 2012 г. по июль 2013 г.

За месяц до землетрясения в апреле 2013 г. зафиксировано максимальное значение EWH=6,07 см. Сейсмическая активность в регионе продолжалась и в последующие 2 месяца. В июле 2013 г. в очаговой области произошло 6 землетрясений на глубине от 13 до 116 км, параметр EWH снизился до -0,38 см. **8**

Вариации параметра EWH относительно гипоцентра в условиях возмущенной и фоновой сейсмичности



I *ряд* – значения EWH с декабря 2012 г. по октябрь 2013 г. II *ряд* – значения EWH - с декабря 2008 г. по октябрь 2009 г. Отметка «0» на временной шкале – дата основного момента. Отрицательные значения – период подготовки землетрясения с шагом 1 месяц; положительные – время сейсмической активности с шагом 1 месяц.

Для выявления фонового периода анализировались сейсмические данные по каталогу USGS. Рассчитывался коэффициент корреляции R между рядами EWH для возмущенных и фоновых условий геосреды. Максимальное значение R равное 0,89 получено при анализе рядов EWH I и II. Выявлено, что в течение 10 месяцев исследуемой сейсмической активности значения ряда EWH I существенно превышали величины ряда EWH II.

Визуализация пространственного распределения EWH в сейсмоактивном районе Охотского моря: для возмущённых условиях (а) и фоновых условиях (б)



(а) – май 2013 г.

(б) – май 2009 г.

Выполнено картирование распределения параметра ЕWH для возмущенных (а) и фоновых (б) сейсмических условиях. Показано, что очаговая зона сильнейшего землетрясения расположена в области между положительными аномалиями. Гипоцентр сильнейшего землетрясения расположен в северной части сейсмоактивной области. 10

Разностная карта распределения ∆EWH относительно очаговой зоны Охотского землетрясения



 $\Delta EWH = EWH_2 - EWH_1$

здесь параметр EWH_2 – эквивалентная высота воды над геоидом в мае 2013 г., а EWH_1 – в мае 2009 г.

Из анализа цифровой карты вариаций ЕWH выявлено, что относительно гипоцентра сильнейшего землетрясения сформировалась положительная аномальная область, где ΔEWH = 1,6 см. Аномальная область направлена с югозапада на северо-восток, значение СКО составило 1,38.

Определение индекса аномальности **б**ЕWH*

$$\delta EWH = \frac{\Delta EWH}{\sigma_{\Delta EWH}},$$

 $\Delta EWH = EWH_2 - EWH_1,$

где EWH₂ – значения параметра эквивалентной высоты воды над контуром геоида за май 2013 г., EWH₁– за май 2009 г.,

 $\sigma_{\Delta EWH}$ - среднеквадратичное отклонение:

$$\sigma_{\Delta EWH} = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^{n} (\Delta EWH_i - \Delta EWH_{cp})^2}{n-1}}$$

$$\Delta EWH_{cp}$$
 - среднее значение ΔEWH ,
 n – количество измерений,

i – номер измерения.

* Кашкин В.Б., Одинцов Р.В., Рублева Т.В., Романов А.А., Симонов К.В. Геофизические явления в атмосфере над сейсмофокальными зонами коровых землетрясений в приграничных районах Ирана–Ирака // Триггерные эффекты в геосистемах. – Москва: Институт динамики геосфер РАН, 2019. – С. 374-382.

Визуализация пространственного распределения модифицированного индекса аномальности бЕWH относительно очаговой области осносительно очаговой области



Выявлена положительная аномалия относительно очаговой области сильнейшего землетрясения, карта которой построена на основе индекса бЕWH. Область аномалии ориентирована в направлении юго-запад-северо-восток. Выполнен статистический анализ полученных данных, значение СКО = 1.

Определение индекса аномальности *w*EWH*

$$\omega EWH = \frac{\Delta EWH - \mu \Delta EWH}{\sigma_{\Delta EWH}}$$

 $\Delta EWH = EWH_2 - EWH_1,$

здесь EWH₂ – значения параметра эквивалентной высоты воды над геоидом за май 2013 г.; EWH₁ – за май 2009 г.

 $\mu \Delta EWH$ – математическое ожидание.

 $\sigma_{\Delta EWH}$ – среднеквадратичное отклонение:

$$\sigma_{\Delta EWH} = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^{n} (\Delta EWH_i - \Delta EWH_{cp})^2}{n-1}}$$

 ΔEWH_{cp} - среднее значение ΔEWH

n – количество измерений

і – номер измерения

* Eleftheriou A., Filizzola C., Genzano N., Lacava T., and et al. Long-Term RST Analysis of Anomalous TIR Sequences in Relation with Earthquakes Occurred in Greece in the Period 2004–2013 // Pure and applied geophysics. 2016. V. 173. P. 285–303.

Визуализация распределения индекса аномальности *w*EWH относительно очаговой зоны



Предложенный метод визуализации позволил выявить область положительной аномалии относительно очаговой зоны землетрясения с М = 8.3, ориентированную в том же направлении. Выполнен статистический анализ полученных данных, СКО = 1.

Заключение

• Выполнен анализ геодинамических особенностей сильного глубокофокусного землетрясения с M_w =8.3, которое произошло в районе Охотского моря, по данным USGS за 2008 – 2014 гг. Основное землетрясение сопровождалось афтершоками.

• Построены карты распределения EWH (I, II) относительно очаговой зоны этого землетрясения: для возмущенной геосреды (декабрь 2012 г.—октябрь 2013 г.) и фонового сейсмического режима (декабрь 2008 г. — октябрь 2009 г.). Рассчитан коэффициент корреляции между рядами значений EWH I и EWH II относительно гипоцентра, R = 0.89.

• Для выявления особенностей аномалии относительно очаговой зоны землетрясения построены карты отклонений ΔЕWH, модифицированных индексов аномальности δEWH и ωEWH для мая 2013 г.. Выполнен статистический анализ результатов расчетов.

• По картам распределения индексов аномальности δ EWH и ω EWH выполнен анализ особенности расположения положительной аномалии, выявленной относительно гипоцентра. Область аномалии ориентирована в направлении SW-NE. Полагаем, что образование выделенной аномалии связано с активными геодинамическими процессами в исследуемом регионе в апреле-июле 2013 г. 16

Спасибо за внимание!