УДК 550.394 ПРИМЕНЕНИЕ ДАННЫХ GPS МОНИТОРИНГА В ОЦЕНКЕ ЭНЕРГЕТИЧЕСКИХ ПАРАМЕТРОВ ЛИТОСФЕРЫ

Виляев А.В.¹, Жантаев Ж.Ш.², Бибосинов А.Ж¹.

¹ДТОО «Институт ионосферы», Республика Казахстан, Алматы, vilayev@gmail.com ²АО «Национальный центр космических исследований и технологий»

Введение

На территории Северного Тянь-Шаня возможны землетрясения с магнитудой 8.0 и более. Такие сейсмические события, произошедшие здесь около ста лет назад, относятся к самым сильным в континентальной части Евразии за всю историю сейсмологических наблюдений [2]. Вероятность повторения подобных катастроф весьма высока в связи с продолжительным накоплением избыточных напряжений в земной коре.

ДТОО Институт ионосферы АО НЦКИТ совместно с Институтом сейсмологии МОН РК и АО НК Қазақстан Ғарыш Сапары проводят мониторинг движений земной коры на территориях Северного Тянь-Шаня, Жетысуйского Алатау и городов Алматы и Астана. Вблизи г. Алматы создана и функционирует сеть непрерывных GPS-наблюдений, состоящая из десяти станций стандарта GNSS.

Исходные данные

Исходными данными являются результаты наблюдений за период 2009-2014 гг.

Станции расположены в сейсмически опасной зоне с возможной сотрясаемостью до 9-ти баллов в районе хребта Заилийский Алатау, а также в переходной области к асейсмичной части Казахского щита (рис. 1).

Координаты GPS приемников определялись с дискретностью 30 с (табл.). По единой методике обработки GPS-измерений с использованием комплекса программ GAMIT/GLOBK [6, 7] вычислялись абсолютные значения смещений по ортогональным компонентам - запад-восток, югсевер, и вертикальная компонента (смещение вверх принималось со знаком «+»).

Код	Наименование	Долгота,	Широта,	Тип GPS-приемника
станции		град., в.д.	град., с.ш.	
SELE	Селезащита	77,01689	43,17873	TurboRogue SNR 8000
TSHN	Тянь-Шань	76,94381	43,04197	Leica GRX1200GGPRO
CHLK	Чилик	78,37300	43,52900	Leica GRX1200GGPRO
CHUM	Чумыш	74,75100	42,99900	ROGUE SNR-8000
IZVS	Известковое	44,43840	33,34140	TRIMBLE 4000SST
KAST	Кастек	75,96700	43,04500	ROGUE SNR-8000
KURY	Курты	76,33900	43,89400	ASHTECH Z-XII3
MATB	Майтобе	76,42687	43,12999	TRIMBLE 4000SST
SATY	Саты	78,40800	43,05700	ASHTECH Z18
TURG	Тургень	75,38800	40,51700	ROGUE SNR-8000
CHSH	Чушкалы	76,99760	43,85394	Leica GRX1200PRO

Таблица. Постоянно действующие станции локальной сети GPS

В программе GAMIT, выполняющей оценки относительных положений станций, орбитальных параметров и параметров вращения Земли, задержки зенита, и неточности фазы, используется алгоритм наименьших квадратов при подготовке входных данных. На последующих этапах обработки программа GLOBK увязывает положение локальной сети GPS станций с мировой сетью. Для этого в расчет были включены 25 станций мировой сети IGS (рис. 1).

Обработанные данные представляют собой среднесуточные компоненты смещений координат пунктов. Скорости движений по указанным направлениям рассчитываются как линейный тренд изменения координат в мм/год за период наблюдений.

В соответствии с мировой практикой изучения таких движений, вычисления производились как в геоцентрической системе координат с использованием параметров эллипсоида WGS-84, так и в

системе отсчета для стабильной части Евразийского континента ITRF2008 [5]. Для этого в расчеты включались данные по 25-ти опорным станциям сети IGS с наиболее длинной историей наблюдений, наименьшими погрешностями и расположенные в пределах недеформируемой части Евразии, территориально включающей район локальной сети (рис. 1).



Рис. 1 Региональная сеть GPS станций геодинамического мониторинга

Для участка земной коры с координатами 42-45° N и 75-80° Е построены карты компонент скоростей движений путем интерполяции измеренных значений к узлам прямоугольной сети 10×10 км. (рис. 2). Поле деформаций (рис. 3, 4) построено по скоростям отдельных станций с использованием оригинальных программ. Решения уравнений по вычислению компонент тензора деформаций и напряжений подробно изложены в теории упругости и пластичности и широко используются в механике горных пород [8, 9]. Условием применимости соотношений из [8, 9] является выполнение гипотезы о сплошности среды, в которой принимается предположение о непрерывности напряжений и перемещений, как функций координат точки. Связь между напряжениями и деформациями принималась линейной, т.е. соответствующей закону Гука.

Обсуждение результатов

Относительно центра Земли преобладающим горизонтальным движением в рассматриваемом районе является движение в направлении восток-северо-восток при значениях скоростей 1-6 мм/год для северной компоненты и 21-28 мм/год для восточной. Поле относительных горизонтальных векторов скоростей, вычисленных в системе отсчета Евразийского континента, позволяет выделить локальные неоднородности движений, которые могут быть связаны с особенностями геодинамического режима. Преобладает субмеридиональное движение отдельных блоков земной коры в северном направлении со скоростями 1-6 мм/год и знакопеременное движение со скоростями 1.5-2.5 мм/год по модулю для компоненты запад-восток (рис. 2).



Рис. 2 Горизонтальные векторы скоростей движения GPS станций (слева) и карта интерполированных скоростей (мм/год) на сетке 10×10 км (справа).

Анализ поля скоростей северо-западной части рассматриваемого района подтверждает вывод о стабильном неподвижном положении Казахского щита относительно Евразии. На территории Казахского щита не зафиксируются какие-либо внутренние деформации. Средние значения вектора скоростей горизонтальных смещений здесь не превышают 0.4 мм/год. Напротив, юго-восточная область, которая совпадает с передовой зоной коллизии континентальных плит Индийской и Евразийской, характеризуются режимом повышенных скоростей горизонтальных смещений до 5-6 мм/год. Это приводит здесь к смятию коры и образованию горных сооружений. Здесь находится самый высокий семитысячник – пик Хан-Тенгри (7010 м).

Для вертикальных движений в обеих системах отсчета характерно устойчивое поднятие западной части территории со скоростями 1.5-3.0 мм/год и опускание восточной ее части со скоростями 1.5-2.0 мм/год по широте 43° N. Знакопеременные участки вертикальных скоростей смещений совпадают с областями поднятий и опусканий (предгорные и межгорные впадины), которые развивались в течение различных интервалов времени, а также отражают современные геодинамические движения территории.



Рис. 3. Схема главных компонент деформаций (нанострейн/год) в горизонтальной плоскости (А) и по вертикали (В). Сдвиговая деформация равна нулю.

Поле деформаций региона весьма неоднородно. В поле главных компонент горизонтальных деформаций (рис. 3А) проявляется наличие в верхней части земной коры сжимающих напряжений

субширотного простирания, которые вызывают деформационное укорочение горных хребтов Кунгей и Заилийский Алатау с юга на север до 30 нанострейн/год. В соответствии с изменением меридиональной компоненты главных деформаций в режиме деформирования центральной части проявляется ее расширение с амплитудами до 20 нанострейн/год и умеренное всестороннее сжатие до -15 нанострейн/год в двух областях, выделенных синим цветом на рис. 3В. Растягивающие напряжения, при вариабельности угла выхода до 10°, имеют преимущественно близширотную ориентацию. Подобная сейсмотектоническая обстановка характерна для районов Центрального и Южного Тянь-Шаня, где большая часть землетрясений также происходит в условиях субмеридионального сжатия [3, 4]. Таким образом, подтверждается принципиальный вывод о современном геодинамическом режиме территории: смятие и поперечное (латеральное) сокращение земной коры Тянь-Шаня, формирующее его основные структурно-орографические элементы, сопровождается растягивающими деформациями вдоль продольных зон поднятий и впадин, которые обеспечивают удлинение этих зон по простиранию и, тем самым, компенсируют поперечное сокращения.

Для сопоставления современных движений и деформаций земной коры с тектоническими разломами и определения направлений действующих деформационных усилий рассчитывались углы ориентации главных осей (principal axes) [8]. Приведенное на рис. 4 поле главных осей деформаций подтверждает наличие блоков земной коры с различными геодинамическими и деформационными режимами, как по направлению сдвиговых усилий от субширотных к субмеридиональным, так и по характеру деформаций - от линейного растяжения до объемного сжатия. Ориентация главных осей деформаций совпадает с простиранием основных сейсмотектонических нарушений региона, выявленных геолого-геофизическими методами, и активных в настоящее время [2].

Предполагая, что сейсмичность и деформирование земной коры являются проявлениями единого геодинамического процесса, можно считать, что их интенсивности в пространстве должны совпадать в значительной степени. Например, в [1, 4] показано, что при сравнении усредненных полей дивергенции скоростей и плотности распределения эпицентров землетрясений имеется соответствие между внешними контурами областей максимального горизонтального сжатия и величинами плотности распределения эпицентров землетрясений.

Для детального сопоставления современных движений земной коры с распределением эпицентров сильных землетрясений с M=5.0-8.3 рассчитывалась потенциальная энергия накопленных деформации [8]. На рис. 4В примерно по широте 43° N выделяются западная и восточная аномальные энергетические зоны. В этих зонам и их окрестностях произошли такие сильные землетрясения как Чиликское (M=8.2, 1889 г.), Верненское (M=7.4, 1887 г.), Кеминское (M=8.1, 1911 г.). Можно предположить, что именно в таких областях повышенного накопления энергии деформации имеются условия для возникновения будущего катастрофического события.



Рис. 4 Схема главных осей деформаций (А) и потенциальной энергии деформаций, нормированных на максимальное значение (В), красные линии – тектонические разломы, красные кружки – эпицентры землетрясений с М=5.0 - 8.3.

Заключение

Для Северного Тянь-Шаня и прилегающих территорий установлена пространственная корреляция между характеристиками деформационного поля по данным GPS-мониторинга и распределением сильных землетрясений. Определенное соответствие максимальных проявлений деформационного процесса и сейсмичности дает основание полагать, что они обусловлены общим геодинамическим процессом. Поэтому применение GPS наблюдений за движениями земной коры рассматриваемого региона является информативным методом оценки ее напряженнодеформированного состояния и может использоваться в целях сейсмического районирования и оценки сейсмического риска.

Работа выполнялась в рамках проекта «Разработать методы оценки геомеханического состояния земной коры кризисных территорий с использованием математического моделирования и спутниковых технологий» по Республиканской бюджетной программе 076 «Прикладные научные исследования в области космической деятельности».

Список литературы

1. Zubovich A. V., Wang X., Scherba Y. G., et al. GPS velocity field for the Tien Shan and surrounding regions // Tectonics, -2010.-Vol. 29, TC6014, doi:10.1029/2010TC002772.

2. Тимуш А.В. Сейсмотектоника литосферы Казахстана – Алматы, 2011. 590 с.

3. Щерба Ю.Г. Современные движения поверхности земли как отражение коровых и мантийных

геодинамических процессов (на примере Центрально-Азиатского региона) - SciTecLibrary.ru, 13 июля 2007 г. 4. Зубович А.В., Трапезников Ю.А., Брагин В.Д. и др. Поле деформаций, глубинное строение земной коры и пространственное распределение сейсмичности Тянь-Шаня. // Геология и геофизика. 2001. Т.42. №10. С.1634-1640.

5. Altamimi Z., Metivier L., Collileux X. ITRF2008 plate motion model // J. Geophys. Res., 117, B07402, 2012.

6. Herring T. A., King R. W., McClusky S. C. GAMIT GPS Analysis at MIT // Department of Earth, Atmospheric, and Planetary Sciences Massachusetts Institute of Technology.

7. Herring T. A., King R. W., McClusky S. C. GLOBK: Global Kalman filter VLBI and GPS analysis program Version 10.4 Massachusetts Institute of Technology, Cambridge, 2010B, –90 p.

8. Jaeger J.C., Cook N.G.W., Zimmerman R.W. Fundamentals of rock mechanics—4th ed., 2007 by Blackwell Publishing Ltd – 489 p.

9. Zang A., Stephanson O. Stress Field of the Earth's Crust. Springer, 2010. 327 p.