## ПРЕДВАРИТЕЛЬНАЯ ОЦЕНКА ПАРАМЕТРОВ ВЫСОКОЧАСТОТНОГО ОЧАГА ОЛЮТОРСКОГО ЗЕМЛЕТРЯСЕНИЯ 20 (21) апреля 2006 г. (*M*<sub>w</sub>=7.6, КОРЯКИЯ).

Гусев А.А.<sup>1,2</sup>, Гусева Е.М.<sup>2</sup>

# Институт вулканологии и сейсмологии ДВО РАН, г. Петропавловск-Камчатский, gusev@emsd.ru Камчатский филиал ГС РАН, г. Петропавловск-Камчатский

#### Аннотация

Для определения параметров высокочастотного излучателя в очаге сильного (*M*<sub>w</sub>=7.6) Олюторского землетрясения 20.04.2006 г. использованы сигналы высокочастотной мощности (СВЧМ) Р-волн по данным 57 телесейсмических станций. (СВЧМ определяется как квадрат амплитуды волны после полосовой фильтрации). Наблюденный СВЧМ искажен за счет рассеяния при распространении в Земле; искажения обычно видны как «Р-кода». Для коррекции искажений используется СВЧМ афтершока, который рассматривается как эмпирическая функция Грина. На его основе, в предположении некогерентности, строится корректирующий обратный фильтр. Применяя такие фильтры, мы оцениваем излученный из очага СВЧМ для двух частотных полос: 0.7-1.7 и 1.5-2.5 Гц. Каждый очаговый СВЧМ описывается тремя параметрами: временными степенными моментами порядков 1 и 2, а также полной длительностью. Используя оценки этих величин по наблюдениям, нашли параметры модели излучателя в виде прямолинейного сегмента с однородной светимостью, в которой разрыв распространяется двусторонним образом с постоянной скоростью. Получены оценки следующих параметров излучателя: длины L, азимута простирания α (направления вспарывания для более длинного плеча двустороннего разрыва), расстояния эпицентр-центр тяжести излучателя d, и скорости распространения развыва  $v_r$ . Оценки составляют: L=128±52 км, a=219°±14°, d=23±9 км (к ЮЗ) и vr = 2.5±0.8 км/с. Таким образом, разрыв распространялся в две стороны, с умеренной асимметрией. Длительность вспарывания составила 35.0±1.6 с для ЮЗ плеча и около 23 с для СВ плеча. Результаты приемлемо согласуются с размером и простиранием афтершоковой зоны и положением инструментального эпицентра в ней.

## Введение

В работе исследуется общая структура очага сильного ( $M_w$ =7.6) Олюторского землетрясения, возникшего 20.04.2006 г. на низкосейсмичной территории Корякии (Северо-Восток России). Для реконструкции высокочастотного излучателя в очаге землетрясения применен подход, предложенный и развитый ранее Гусевым и Павловым [1, 2, 3, 4, 5, 6, 7]. Используется сигнал высокочастотной мощности (СВЧМ) *Р*-волны на телесейсмических станциях; который оценивается как квадрат амплитуды после полосовой фильтрации. Для коррекции искажений СВЧМ при распространении сигнала вдоль рассеивающей трассы выполняется обратная фильтрация СВЧМ основного толчка на ряде станций с использованием СВЧМ афтершока в качестве эмпирической функции Грина. В других работах использованием свчих средних функций Грина [11, 9, 8, 10]. Обратная фильтрация дает оценки излученных очагом СВЧМ. Эти сигналы параметризуются и, наконец, по этим параметрам записей определяются важнейшие пространственно-временные параметры очага.

Большие методические трудности вызвал тот факт, что разрыв в очаге изучаемого землетрясения имел двусторонний и при том достаточно близкий к симметричному характер. Этот факт усложняет решение обратной задачи. Поэтому не удалось провести описание очага модельно-независимым образом, как это было предложено в [1, 4, 2, 5, 6, 7]. Вместо этого использована простая параметрическая модель в виде прямолинейного сегмента с однородной светимостью, по которому разрыв распространяется двусторонним образом с постоянной скоростью. Для определения параметров модели при параметризации очагового СВЧМ, кроме первых и вторых временных моментов, дополнительно привлекли полную длительность СВЧМ. Использование описанной модификации методики дало приемлемые результаты.

#### Теоретическая основа методики

Обсудим сначала пути реконструкции очагового СВЧМ. Рассмотрим для некоторых станции и очага сигнал высокочастотной мощности (СВЧМ), то есть функцию сглаженного текущего среднего квадрата амплитуды сигнала M(t) в определенной полосе частот  $\Delta f$  с достаточно высокой осевой частотой f. Так, для телесейсмических P-волн от очагов с магнитудами М>7, частоты 0.5-2 Гц можно считать высокими. Сигнал M(t) искажен рассеянием и вторичными фазами. Ставится задача оценить СВЧМ *P(t)* для идеального случая нерассеивающей Земли. В условиях реальной Земли под P(t) следует понимать сигнал Р-волны, непосредственно излученный из очага, или "очаговый СВЧМ". Сделаем два допущения: (1) импульсная реакция среды по мощности, или функция Грина по мощности  $A_{\theta}(t)$  слабо меняется в пределах площадки очага; (2) сглаженный квадрат записи афтершока A(t) можно рассматривать как оценку для  $A_0(t)$  или как эмпирическую функцию Грина по мощности (она включает фазы P, pP, sP и P-коду). Допустим, что наблюдаемые профильтрованные сейсмограммы основного толчка и афтершока (до возведения в квадрат) можно рассматривать как некогерентные сигналы (то есть мы считаем, что они имеют приблизительно случайные фазы и попарно некоррелированны). Тогда можно принять, что, приближенно,  $M(\cdot)=A(\cdot)*P(\cdot)$ , где \* означает свертку. В этом случае для оценки P(t) можно применить к M(t) обратный фильтр, построенный по A(t). Запишем дискретную свертку в матричном виде как **AP=M**, где **A** - матрица Теплица, построенная по A(t). Возникает линейная система уравнений относительно компонент вектора **Р**. Она заведомо избыточна, так как M(t) и A(t) включают коду, а в P(t) кода отсутствует. Избыточную систему можно решать методом наименьших квадратов (МНК). Было использовано также дополнительное условие неотрицательности P(t) (как сигнала мощности). Применяли алгоритм NNLS по Лоусону и Хенсону. Из оценок функций P(t) можно далее извлекать информацию об источнике, для чего параметризировать эти функции тем или иным образом.

В рамках используемого подхода мы определяли по функциям P(t) их временные степенные моменты. Мы использовали первые моменты (временные центры тяжести)  $e_k^{(1)}$ , временные вторые центральные моменты  $e_k^{(2)}$ , а также значения полной длительности  $T_{fk}$  (здесь индекс k нумерует сейсмические станции). При определении первых моментов и полной длительности за начало отсчета времени берется время вступления. Поясним, что значение  $(e_k^{(2)})^{0.5}$  – это «временной радиус инерции» импульса мощности, или его среднеквадратическая длительность. Как видно из уравнений в [2, 5], по параметрам  $e_k^{(1)} e_k^{(2)}$  можно, в теории, найти нормированные пространственно-временные степенные моменты излучателя: вектор первых моментов { $N_b$ ,  $N_x$ } и вторые центральные моменты { $N_{tt}$ ,  $N_{tx}$ ,  $N_{xx}$ }, где  $\mathbf{x} = (x, y, z)$  и оси традиционно направлены так: x на север, y на восток и z вниз.

Смысл получаемых на этом пути оценок следующий. Вектор  $N_x$  определяет положение центра тяжести излучателя относительно гипоцентра, а  $N_t$  есть среднее временное запаздывание излучения относительно времени в очаге (временной центр тяжести). Тензор  $N_{xx}$  определяет пространственные размеры излучателя, скаляр  $N_{tt}$  связан с временным масштабом процесса излучения, а вектор  $N_{tx}$  характеризует направление развития этого процесса в пространстве. В случае обработки данных о высокочастотном излучении от мелкофокусного землетрясения с магнитудой более 7, когда вертикальный размер очага существенно меньше горизонтального, параметры, связанные с вертикальной координатой *z*, сколько-нибудь надежно определить не удается, можно оценить лишь моменты в горизонтальной плоскости и по времени. В результате, сохраняются только 3 первых и 6 вторых моментов. Оставшиеся моменты, в случае очага с протяженностью в основном по горизонтали, можно положить равными нулю.

Это предположение является реалистическим для коровых землетрясений с M>6.8-7 и для субдукционных землетрясений с M>7.4-7.7. Изучаемое Олюторское землетрясение 20.04.2006 – коровое с M=7.6, так что данный подход оправдан. Далее будем говорить о векторе первых моментов M1 или  $\{M1_t M1_x M1_y\}$  и о 6-векторе вторых моментов M2 или  $\{M_{tt} M_{xt} M_{yt} M_{xx} M_{yy} M_{yy}\}$ .

Дополнительно к степенным моментам, определяли положение точки остановки очага в пространстве-времени (относительно эпицентра и времени в очаге). Это положение описывается вектором F или  $\{F_t \ F_x \ F_y\}$ . Этот вектор определяли с использованием полных длительностей  $T_{fk}$  оцененных очаговых СВЧМ. Уравнение, связывающее  $\{F_t \ F_x \ F_y\}$  с  $T_{fk}$ - то же самое, что и уравнение связи между  $\{MI_t \ MI_x \ MI_y\}$  и  $e_k^{(1)}$ 

## Исходные данные и их обработка

В работе использованы 57 пар записей Р-волн на каналах ВНZ станций глобальной цифровой сети, полученных через центр данных IRIS DMC. Каждая пара состоит из записи основного толчка (20.04.2006 в 23:25:05 UT, эпицентр 61.0°с.ш., 167.1°в.д., глубина 10-20 km, *М*<sub>w</sub>(HRV)=7.6) и записи афтершока (21.04.2006 в 04:32:45 UT, эпицентр 60.6°с.ш. 165.8°в.д. глубина 18 км,  $M_{\nu}$ (HRV)= 6.1). Расположение станций по азимуту и расстоянию видно на Рис. 1. На первом шаге для каждой станции проводили полосовую фильтрацию для двух полос частот: (1) 0.7-1.7 и (2) 1.5-2.5 Гц, построение оценок сигналов  $M_k(t)$  и  $A_k(t)$ , реконструкцию сигналов  $P_k(t)$  и расчет параметров  $e_k^{(1)} e_k^{(2)}$  и  $T_{fk}$ . Далее, применяя обычный МНК, решали системы линейных уравнений, связывающие, для каждой частотной полосы, неизвестные компоненты векторов M1, *M2* и *F* с элементами наборов данных  $e_k^{(1)} e_k^{(2)}$  и  $T_{fk}$ , используя веса уравнений, обсуждаемые ниже. Для M1 и F решения МНК оказались приемлемы. С оценкой M2 возникли трудности: оценки получаются, но полученная комбинация  $M_{xx}$   $M_{xy}$   $M_{yy}$  неприемлема физически. Вопрос детальнее обсуждается ниже. Таким образом, возможность реконструкции полного набора вторых моментов оказалась в данном случае лишь теоретической. В этой ситуации пришлось ограничиться задачей характеризации очага в рамках параметрической модели. Для этого было привлечено положение точки остановки разрыва в очаге и время остановки (относительно  $t_0$ ), которое описывается пространственно-временным вектором *F*. Комбинируя устойчиво определенные степенные моменты очага и параметры точки остановки, удается найти параметры принятой модели очага. В качестве такой модели выбран (горизонтальный) прямолинейный сегмент с постоянной светимостью, по которому разрыв («светящаяся точка») бежит двусторонним образом с постоянной скоростью. Эта модель имеет четыре параметра: (1) длина сегмента L, (2) азимут его простирания  $\alpha$  (из двух вариантов азимута выбирается тот, который задает направление вспарывания для более длинного плеча двустороннего разрыва). (3) расстояние d межлу эпицентром (точкой старта разрыва) и центром тяжести излучателя (серединой сегмента-очага), и (4) скорость вспарывания  $v_r$ . Мы будем далее ссылаться на эту модель как на «модель линейного сегмента».



Рис. 1. Расположение использованных станций по азимуту и эпицентральному расстоянию

Процедура обработки иллюстрируется для ст. ҮАК на рис. 2, 3 и 4. На верхнем графике рис. 2 – обычный сейсмический сигнал – смещение компоненты Z для основного толчка. Ниже приведены фильтрованные записи для обеих используемых полос частот. Перед фильтрацией записи канала BHZ преобразованы в ускорение и исправлены за поглощение вдоль луча; в результате получается сигнал с приблизительно плоским спектром, оптимальный в смысле информационного содержания. На рис.3 приведены квадраты амплитуды СВЧМ основного толчка и афтершока, со сглаживанием окном длиной 3с и децимацией с тем же шагом.

На рис 4 иллюстрируется процедура обратной фильтрации (деконволюции). На рис 4аб на средних графиках виден результат подгонки M(t) сверткой A(t) с оцененной при инверсии функцией P(t). Сама оценка очагового сигнала P(t) приведена на нижнем графике. Для каждой P(t) в каждой из двух полос рассчитывали  $e_k^{(1)}$  и  $e_k^{(2)}$ . Значение  $T_{fk}$  определяли при совместном рассмотрении P(t) на двух каналах одновременно, что иллюстрируется на рис 4в. Качество реконструкции функций P(t) на разных каналах и станциях заметно различалось; поэтому каждой оценке функции приписывался вес, далее использованный при вычислениях МНК с соответствующими значениями  $e_k^{(1)} e_k^{(2)}$  и  $T_{fk}$ . Использовали 4 варианта веса: 1 (вполне приемлемо), 0.2 (не вполне уверенно), 0.04 (на грани приемлемости) и 0 (неприемлемо).

Для полосы 1 получено 57 пар оценок  $e_k^{(1)} e_k^{(2)}$ , для полосы 2 – 43 таких пары; оценка  $T_{fk}$ . получена на 55 станциях. Оценки сведены в табл. 1.

На рис. 5 иллюстрируется общий характер функций P(t). Можно заметить азимутальную асимметрию длительностей P(t), с наиболее короткими записями в ЮЗ и наиболее длинными в СВ секторе. Это различие отражает Допплер-эффект, связанный с распространением очагового процесса преимущественно в направлении ЮЗ.

Далее решали уравнения для компонент векторов M1, M2 и F. Качество подгонки параметров записей при процедуре МНК видно из рис.6. Видно, что невязки подгонки не малы. Это значит, что, реконструкция функций P(t) осуществляется с большими искажениями, вероятная причина которых – в большой флуктуационной помехе, содержащейся в исходных СВЧМ. Помеха возникает за счет весьма ограниченной ширины полосы сигнала (1 Гц) при ограниченной длительности источника (первые десятки секунд). В результате оказывается, что области ошибки для компонент векторов M1, M2 и F велики, а сами оценки недостаточно устойчивы. Эта неустойчивость проявилась наиболее неприятным образом при оценивании вектора M2, для трех компонент которого  $\{M_{xx}, M_{xy}, M_{yy}\}$  заранее известно, что они должны формировать положительно определенную матрицу ("тензор инерции" очага). Матрицы же, составленные из фактически полученных оценок, не являются положительно определенными. Ограничиваясь пока анализом оценок M1 и F, (табл.2), удается определить:

(1) преимущественное направление вспарывания (три согласующиеся независимые оценки при осреднении дают  $\alpha$ =219±14°),

(2) расстояние от эпицентра до центра тяжести излучателя (две оценки при осреднении дают  $d=23\pm9$  км к ЮЗ),

(3) длительность очагового процесса ( $F_t$ =35.0 ±1.6 с),

(4) положение точки остановки разрыва относительно эпицентра ( $F_L$ =87 ±28км к ЮЗ),

(5) скорость вспарывания  $v_r = 2.50 \pm 0.8$  км/с.

Подчеркнем, что все эти параметры снабжены оценками точности, полученными либо прямо из результатов МНК, либо путем переноса ошибок.

Далее перешли к определению параметров модели линейного сегмента. В рамках этой модели, как легко видеть, длина более длинного плеча разрыва (равная  $F_L$ ), полная длина разрыва L и расстояние эпицентр-середина сегмента d связаны простым соотношением  $L=2(F_L-d)$ . Используя вышеприведенные оценки  $F_L$  и d, получаем  $L=128\pm 56$  км.

Теперь можно попытаться извлечь дополнительную информацию из оценок  $e_k^{(2)}$ , прямая инверсия которых была неудачной. Для этого мы зафиксируем значения плохо определяемых компонент  $M_{xx}$   $M_{xy}$   $M_{yy}$  вектора M2 на основании полученных оценок размера разрыва (L = 128 км) и его ориентировки (простирания) (39CB-219ЮЗ). Поясним в этой связи, что в рамках формализма вторых степенных моментов очага, направления собственных векторов матрицы  $M_{ij}$ , где i,j=x,y, никак не связаны с направлением вектора  $M_{xt}$   $M_{yt}$ , так что фиксация матрицы  $M_{ij}$  ничуть не лишает смысла оценку последнего вектора.



Рис.2. Пример записи высокочастотных Р-волн на ШП станции Якутск (YAK). Вверху: ШП смещение на записи Z канала (BHZ) для основного толчка. Внизу: тот же сигнал после предварительной обработки



Рис.3. Сглаженный в окне 1 с квадрат амплитуды (сигнал высокочастотной мощности, СВЧМ) для основного толчка и афтершока 2006042104 на ст. YAK. Начало временного окна выбрано в момент t0-25.



Рис. 4. Иллюстрация восстановления очагового СВЧМ для ст. ҮАК. а – СВЧМ основного толчка («Гл») и афтершока («Аф»), сглаженные с окном 3 с и прореженные; Оч – реконструированный очаговый СВЧМ для луча к ст. ҮАК; Гл-прибл – приближение сигнала "Гл" алгоритмом nnls, все для полосы 0.7-1.7 Гц. б – то же, для полосы 1.5-2.5 Гц. в – выбор оценки  $T_f$  по очаговому СВЧМ в двух полосах (вертикальный пунктир); помечены положительные (о) и нулевые (х) отсчеты реконструированного очагового СВЧМ; временной центр тяжести  $e^{(1)}$ помечен треугольником.

c/cT	17°	10	Τ.	a. <sup>(1)</sup>	a. <sup>(1)</sup>	RT.	RT.	w(T)	w(1)	w(2)
0/01	A2	Δ	$I_f$	e <sub>1</sub>	<i>e</i> <sub>2</sub>	Λ1 <sub>1</sub>	<i>K1</i> <sub>2</sub>	$W(I_f)$	W(1)	W(2)
SFJD	017	49.9	42	15.3	18.2	11.8	11.1	0	0.04	0.04
EYMN	053	55.1	45	15.0	7.3	10.7	5.2	0.04	0.2	0.04
FFC	053	45.7	39	13.1		9.7		0.04	0.2	0
COLA	058	21.2	33	14.3	14.2	8.6	7.8	0.04	1	0.04
BPAW	061	20.0	30	14.4	13.6	8.9	7.5	0.2	0.2	1
MCK	061	21.0	30	15.2	14.3	10.2	8.1	0.04	0.04	0.2
CHUM	062	19.5	42	15.9	18.0	8.5	9.0	0.04	0.04	0.2
PPLA	065	19.7	36	14.4	14.3	6.5	8.8	0.2	1	1
BMR	067	23.7	33	9.8	17.5	7.3	8.8	0.04	1	1
LKWY	068	49.7	39	16.6	17.1	10.2	12.1	1	1	1
EYAK	068	23.3	27	10.3	8.1	6.8	7.0	0.04	0.2	0.04
HLID	072	48.6	36	11		11.5		0.2	0.2	0
ANMO	072	59.2	45	21.2		10.9		0.2	0.2	0
TX32	074	65.1	42	19.1	19.5	10.2	7.5	0.04	1	1
TUC	078	59.2	54	22.3	24.1	14.3	12.2	0.04	0.04	0.04
KDAK	079	21.2	33	9.5	9.6	9.6	6.0	0.04	0.2	0.2
CMB	081	50.0	54	19.6	20.5	12.3	12.3	0.2	0.04	0.04
PFO	081	55.4	42	18.4	19.7	10.4	7.8	0.2	1	1
AKUT	100	16.5	39	20	16.6	13.9	9.8	0.2	0.2	0.2
UNV	102	16.3	30	15.3	15.6	6.9	4.9	0.04	0.2	0.2
NIKO	107	15.7	30	8.1		9.3		0.04	0.04	0
ATKA	118	13.8	36	17.6	13.1	9.7	10.7	1	1	0.2
ADK	124	13.0	36	20.0	20.6	9.2	8.2	0.2	0.2	0.2
SMY	146	9.1	12	4.15	5.9	2.9	2.9	0.04	0.04	0.04
ATTU	149	8.7	36	21.3	19.2	9.4	9.5	0.04	0.2	0.2
CTAO	198	81.9	39	16.1	14.3	9.4	11.6	1	1	1
PMG	199	71.3	39	18.1		9.1		0.04	0.04	0
WRAB	209	84.1	33	10.7	6.5	8.8	6.9	0.04	0.2	0.04
PET	210	8.5	18	3.9	9.8	2.4	4.6	0.2	1	1
FITZ	218	84.8	36	12.8	9.5	7.7	7.1	0.04	0.2	0.04
MBWA	222	89.5	33	11.2	10.1	8.3	6.8	0.2	1	1
YSS	234	19.1	27	16.4		7.0		0.2	1	0
BJT	258	36.6	30	15.4		8.1		0.04	1	0
MA2	268	7.5	24	15.5	12.1	6.9	2.5	0.2	1	1
PALK	269	81.3	33	14.7	15.6	7.6	6.8	0.2	1	1
ULN	276	35.3	36	15.3	13.4	10.1	7.9	0.04	1	0.04
TLY	283	34.5	30	16.8	13.7	6.6	8.0	0.04	0.2	0.04
YAK	290	17.2	27	18.3	17.4	5.2	4.5	1	1	0.2
UCH	294	54.9	30	14.1		6.7		0.04	0.04	0
AAK	295	54.6	27	13.9	8.7	8.6	5.8	0.2	0.2	0.2
AML	295	55.4	24	12.1		7.6		0.04	0.2	0
USP	295	54.1	42	17.0	10.8	9.7	6.7	0.2	1	0.2
BRVK	306	48.3	33	14.1	11.9	7.3	4.1	0.04	0.2	0.04
GNI	315	68.6	39	19.5		8.5		0.04	0.04	0
ARU	316	50.0	36	19.6	15.7	7.7	7.5	0.2	0.2	0.2
EIL	318	81.5	39	21.4		10.9		0.04	0.2	0
KIV	318	65.9	27	16.9		7.7		0.04	0.04	0
KSDI	319	78.0	45	17.8		8.9		0.04	0.04	0
TIXI	322	18.2	36	14.7	17.5	9.6	8.9	1	1	0.2
TIRR	328	69.6	36	15.3	15.3	10.4	8.5	0.04	1	1
KWP	334	66.1	39	15.9	14.5	10.8	10.7	1	0.2	0.2
PSZ	336	68.3	39	15.8	16.7	11.7	10.5	1	1	1
MORC	338	67.0	45	16.1	15.1	11.9	10.7	1	0.2	0.2
KEV	341	46.6	36	16.2	8.7	11.2	7.0	0.2	0.2	0.04
GRFO	342	68.1	33	10.6	18.5	8.7	9.6	0.04	0.04	0.04
KONO	346	58.6	36	11.3	13.5	9.5	10.0	0.2	0.2	0.2
KBS	352	39.8	48	15.4		12.4		0	0.04	0

Таблица 1. Временные параметры сигналов мощности индивидуальных станций. Нижние индексы 1 и 2 обозначают полосу частот;  $RT \equiv [e^{(2)}]^{\frac{1}{2}}$ ; w(1), w(2) – веса для двух полос частот



Рис.5. Восстановленные очаговые СВЧМ *P*-волн в полосе 0.7-1.7 Гц, излученные вдоль лучей к использованным станциям. Треугольники - временные центры тяжести; опрокинутые треугольники – оценки  $T_f$ . При каждой записи приведены азимут  $\alpha$ , расстояние  $\Delta^{\circ}$  и принятый вес *w*.



Рис. 6. Значения  $e^{(1)}$  (для двух полос частот) и  $T_f$  в зависимости от азимута станции. Кружки, соединенные ломаной – расчетная зависимость для решения МНК. Значки – оценки по наблюдениям; вес оценки растет с числом углов значка. Вертикальная штриховая линия – принятый азимут вектора направления разрыва (219°). Видно, что азимутальная асимметрия разрыва достаточно ясно проявляется в данных, хотя и на фоне сильного разброса.

Для компоненты  $M_{tt}$  оценка зависит от выбора значения L, но эта зависимость, будучи реальной, на практике достаточно слабая. Поэтому данный подход - вполне осмысленный. Ширину разрыва W задавали равной 25 км; выбор значения этого плохо известного параметра в широких разумных пределах (15-40 км) практически не влияет на результат. Полученные оценки  $M_{tt}$  (по МНК с ограничениями) сведены в табл. 3.

Таблица 2.	Оценки компонент	пространственно-временных	векторов F и	<i>М1</i> , их	точности
и производные пар	аметры				

Вектор	N	[] <sub>t</sub> ,	[] <sub>x</sub> ,	$[]_y,$	[] <sub>L</sub>	[] <sub>az</sub>	[] <sub>v</sub>
		с	КМ	КМ	КМ	0	км/с
F	55	35.0	-61.5	-61.8	87.3	225	2.50
$\sigma(F)$		1.55	33.6	22.0	28.4	19	0.82
$MI_1$	57	14.9	-19.3	-3.1	19.5	189	1.30
$\sigma(Ml_1)$		0.69	14.9	9.65	12.5	37	0.85
$Ml_2$	43	14.6	-19.3	-18.2	26.6	223	1.81
$\sigma(Ml_2)$		0.70	15.5	10.4	13	28	0.91

Таблица 3. Оценки компонент пространственно-временного вектора *M2*, их точности и производные параметры

Вектор	N	[] <sub>tt</sub> ,	[] <sub>tx</sub> ,	[] <sub>ty</sub> ,	$[]_{tL}$	[] <sub>az</sub>
		$c^2$	км с	км с	км с	0
<i>M2</i> <sub>1</sub>	57	73.6	-145.5	-66.0	160.0	204
$\sigma(M2_1)$		≈10	≈64	≈38	≈77	≈45
M2 <sub>2</sub>	43	61.8	-105.1	-85.8	135.7	235
$\sigma(M2_2)$		≈15	≈100	≈63	≈120	≈50

Для компонент  $M_{xx} M_{yy} M_{yy}$  зафиксированы следующие значения: 844.6, 646.4 и 579.2 км<sup>2</sup>. Оценки точности ориентировочные.

Поскольку длина разрыва L определена с низкой точностью, ее неверный выбор мог бы исказить оценки  $M_t$ ,  $M_{xt}$  и  $M_{yt}$ . Для исключения подобной возможности повторили расчет для двух дополнительных вариантов задания L: 72 и 184 км (вариации ±1 $\sigma$  от основной оценки 128 км). Оказалось, что оценки  $M_{tt} M_{xt} M_{yt}$ , мало чувствительны к выбору фиксированного значения L: вариации за счет отклонений в L не превышают 5%. Оцененная грубо полная точность оценок (ошибка МНК и дополнительная ошибка за счет неопределенности в L) составляет приблизительно 10% для  $M_{tt}$  и очень низка для смешанных моментов: направление вектора  $M_{xt} M_{yt}$  определяется с точностью не лучше 40-50°.

Обсудим смысл полученных оценок. Направление вектора  $M_{xt} M_{yt}$  в модели линейного сегмента должно совпадать с направлением векторов  $\{MI_x MI_y\}$  и  $\{F_x F_y\}$  ранее определенным как 219°. Фактическая оценка направления вектора  $M_{xt} M_{yt}$  отличается мало, в пределах 10°.Это – важное независимое подтверждение верности ранее описанной реконструкции очага. Второй временной момент  $M_{tt}$  позволяет дать новую оценку для длительности очагового процесса в виде прямоугольного импульса, равную  $T^{(2)}=3.45M_{tt}^{0.5}$  (3.45=12<sup>0.5</sup> - значение длины отрезка, чья среднеквадратическая длина равна единице). Средняя по частотным полосам оценка составляет  $T^{(2)}=28.5$  с. Точность этого параметра около  $\pm 2$  с.

Перейдем к совместной интерпретации этих результатов (см. Рис 7).

Центр тяжести излучателя. Комбинируя вектор  $\{MI_x MI_y\}$  и инструментальный эпицентр по местной сети, определяем положение центра тяжести высокочастотного излучателя. Он находится внутри области афтершоков, вблизи его центра. Здесь расположена середина линейного сегмента, моделирующего излучатель. Центр тяжести высокочастотного излучателя находится достаточно близко к центру тяжести тензора сейсмического момента (то есть, низкочастотного излучателя), принятому согласно решению гарвардского СМТ.

Кинематика и геометрия разрыва. Как обычно, предполагаем, что точка начала разрыва совпадает с гипоцентром. Судя по согласному направлению векторов  $\{F_x, F_y\}$ ,  $\{MI_x, MI_y\}$ и  $\{M_{xt}, M_{yt}\}$ , развитие процесса шло преимущественно в направлении ЮЗ, но асимметрия разрыва не сильно выражена. От точки начала разрыва, в рамках модели линейного сегмента, разрыв



Рис.7. Карты-схемы с результатами расчетов. На каждой карте нанесены эпицентр главного толчка (\*) и эпицентры афтершоков за 20-23 апреля (X) по данным PDE NEIC США, причем эпицентр афтершока, использованного для коррекции СВЧМ, выделен черным. Слева – оценки положения центра тяжести излучателя (для двух полос частот) и положения точки остановки разрыва. Все оценки снабжены диапазонами точности ( $\pm 1\sigma$ ) по направлениям СЮ и ВЗ. На врезке – расположение района исследований. Справа – полученная в работе реконструкция очага как прямолинейного сегмента. Приведены также: средний центр тяжести по двум полосам, положение точки остановки и центр тяжести низкочастотного излучателя (гарвардский СМТ). На врезке, сверху вниз, нодальные плоскости основного толчка и использованного афтершока по данным гарвардских СМТ. Отмечено направление простирания (44°-224°) для той из двух нодальных плоскостей, которую следует считать реальной, судя по данным полевой геологии, любезно предоставленным Т.К.Пинегиной.

распространялся в обе стороны вдоль 128-км линейной структуры, ориентированной в направлении 219ЮЗ-39СВ. Более длинное плечо длиной 87 км – в направлении 219ЮЗ, более короткое плечо длиной 41 км - в направлении 39СВ. Скорость распространения разрыва составляла 2.5 км/с. Это значение следует сопоставить со скоростью S-волн в коре, около 3.5 км/с; деление дает достаточно обычное число Маха 0.71. Расположение линейного сегмента модельного источника неплохо согласуется с положением и длиной зоны афтершоков, однако фактическая длина этой зоны - около 135-140 км - несколько больше, чем наша оценка. Несоответствие заметно для CB конца афтершоковой зоны.

Надо отметить, что в принятой выше модели предполагается, что скорость распространения разрыва заведомо одинакова для каждого из двух направлений. По существу же мы оценили скорость распространения разрыва только для направления ЮЗ. В направлении СВ скорость распространения разрыва (одновременно с длиной СВ плеча разрыва) имеет некоторую дополнительную неопределенность. Однако анализ показывает, что фактически степень этой дополнительной неопределенности ограниченна, если считать светимость более или менее равномерно распределенной вдоль обоих плеч разрыва.

Структура процесса излучения во времени. Судя по значению временного момента  $N_t$ , временной центр тяжести располагается на оси времени на 15 с позже момента начала процесса, иначе говоря, в среднем по всему очагу, излучение запаздывает на 15 с относительно «времени в очаге». Полная длительность очагового процесса – это  $F_t$  =35с. Значение  $2N_t$  = 29.5 с дает другую, более грубую оценку длительности, она примерно согласуется с  $F_t$  =35 с. Наконец, оценка по  $M_{tt}$  равная  $T^{(2)}$  = 28.5 с, также примерно согласуется с первыми двумя.

Умножая  $T^{(2)}$ на  $v_r$ =2.5 км/с, получим оценку характерной длины  $L^{(2)} = 71.2$  км. Ее следует сопоставить со средним из длин двух плеч разрыва, равным 128/2=64 км. Согласие снова вполне приемлемое.

### Заключение

В целом, в работе получено довольно полное описание общей пространственно-временной структуры высокочастотного излучателя в очаге изучаемого землетрясения. Можно полагать, что тем самым в определенном приближении реконструирована геометрия и кинематика развития разрыва в очаге.

Все полученные численные оценки параметров очага снабжены достаточно определенными оценками точности. Этот кажущийся обыкновенным факт на самом деле таковым не является: в области реконструкции свойств очага землетрясения уровень решения обратных задач обычно таков, что не позволяет ясно охарактеризовать неопределенность решения. Анализ величины ошибок показывает, что некоторые параметры очага, такие, как ориентировка в плане (азимут простирания), длительность процесса и степень асимметрии – определены относительно уверенно, в то время как оценки длины разрыва и скорости его распространения имеют заметную неопределенность.

Реконструированная геометрия высокочастотного очага неплохо согласуется с другой информацией об очаговой зоне изучаемого землетрясения. Положение и ориентировка линии очага соответствует положению центра тяжести («центроида») сейсмического момента и ориентировке предпочтительной нодальной плоскости соответствующего двойного диполя. Положение очага в общем согласуется с геометрией облака афтершоков, однако CB оконечность этого облака протягивается несколько далее, чем полученная оценка для CB оконечности очага.

Работа выполнена при частичной поддержке РФФИ, проект № 07-05-00775.

#### Литература.

- 1. Гусев А.А., Павлов В.М.Система интегральных характеристик очага землетрясения, определяемых по смещениям в объемных волнах в дальней зоне // Докл. АН СССР, 1978, т.239, N2, С.289-292.
- 2. Гусев А.А., Павлов В.М., Метод степенных моментов в задаче восстановления движения в очаге землетрясения по его излучению.// Вулканол. сейсмол., 1982, №5, С.61-82.
- Гусев А.А., В.М. Павлов. Предварительное определение параметров высокочастотного излучателя в очаге Кроноцкого землетрясения 5.12.1997 (Мw=7,9, Камчатка). В сб.: Кроноцкое землетрясение на Камчатке 5 декабря 1997 года. КГАРФ, Петропавловск-Камчатский, 1998, С. 68-79.
- 4. Павлов В.М., Гусев А.А. К возможности восстановления движения в очаге глубокого землетрясения по полю объемных волн в дальней зоне // Докл. АН СССР. 1980. Т. 255. С. 834-828.
- Gusev A.A., and V. M. Pavlov. Determination of space-time structure of a deep earthquake source by means of power moments // Tectonophysics. 1988. V.152. P.319-334.
- 6. Gusev, A. A. and V. M. Pavlov. Deconvolution of squared velocity waveform as applied to study of noncoherent short-period radiator in earthquake source.//Pure Appl. Geophys. 1991, 136, 235-244.
- Gusev, A. A. and V. M. Pavlov.. Preliminary determination of parameters of the high-frequency source for the Dec 05, 1997 Mw=7.9 Kronotsky earthquake. In: Papers XXVI Gen. Assembly, Eur. Seismol. Comission, Tel-Aviv, Israel, 1998, 73-77
- 8. Kakehi, Y., and K. Irikura, Estimation of high frequency wave radiation areas on the fault plane by the envelope inversion of acceleration seismograms. //Geophys. J. Int., 1996, 125, 892-900.
- 9. Nishimura, T., H. Nakahara, H. Sato, and M. Ohtake, Source process of the 1994 far east off Sanriku earthquake, Japan, as inferred from a broad-band seismogram, //Sci. Rep. Tohoku Univ. 1996, 34, 121-134,.
- Petukhin A.G., Nakahara H., Gusev A.A. Inversion of the high-frequency source radiation of M6.8 Avachinsky Gulf, Kamchatka, earthquake using empirical and theoretical envelope Green functions // Earth Planets Space. 2004. V. 56. P. 921–925.
- 11. Zeng, Y., K. Aki and T.-L. Teng. Mapping of the high frequency source radiation for the 1989 Loma Prieta Earthquake, California. //J. Geophys Res. 1993, 98, 11981-11993.