Инженерная сейсмология. Опыт последних сильных землетрясений

Ольга Витальевна Павленко

Институт физики Земли РАН им. О.Ю. Шмидта, зав. лаб. 306 Инженерной сейсмологии

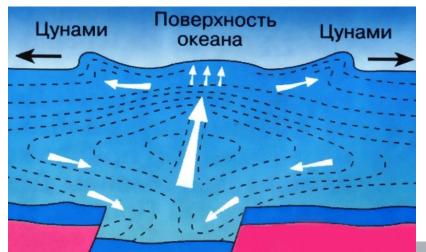
Нефтегорское землетрясение 28 мая 1995 г. $Mw \sim 7.6$ Спитакское землетрясение 7 декабря 1988 $Mw \sim 7.0$





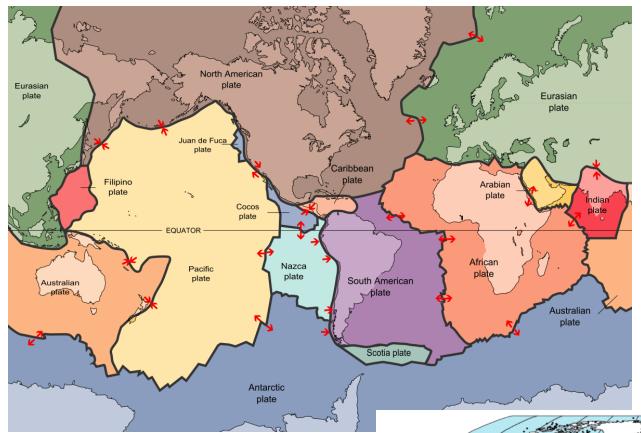


Цунами - возникает при смещении морского дна в результате землетрясения



В результате цунами при Суматранском землетрясении 2004 г. погибло около 235 000 человек

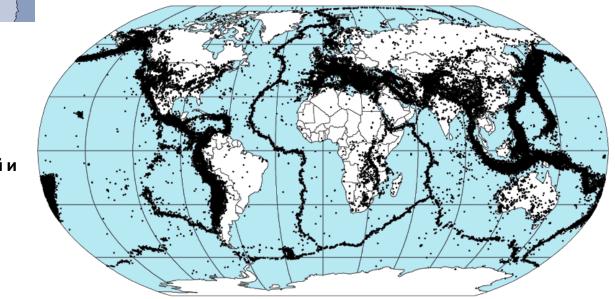




Землетрясения вызываются вспарыванием, вулканической активностью, оползнями, горными ударами и пр.

Литосферная плита— крупный стабильный участок земной коры, часть литосферы.

Литосферные плиты ограничены зонами сейсмической, вулканической и тектонической активности.





Институт физики Земли им. О.Ю. Шмидта РАН, 1980-е годы:

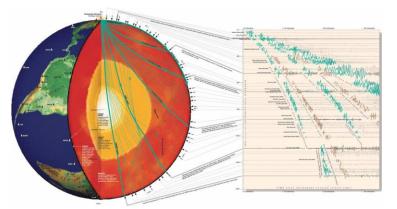
Отдел 600 Вычислительной геофизики и теории прогноза землетрясений

В.И. Кейлис- Борок



А.В. Николаев

Отдел 100 Сейсмологии



Отдел 800 экспериментальной сейсмологии

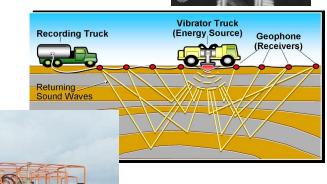
- •сейсмика случайно-неоднородных сред;
- •геофизический мониторинг;
- •нелинейная геофизика; сейсмическая томография;
- •вибрационное просвечивание Земли,
- •наведенная сейсмичность

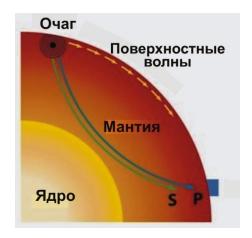
Н.В. Шебалин, Н.В. Кондорская, В.И. Уломов, ...

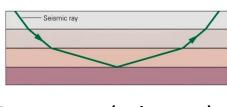


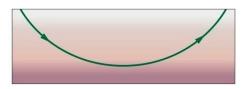




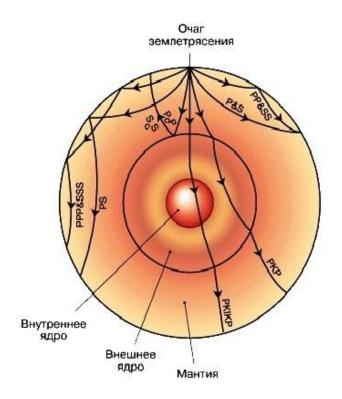


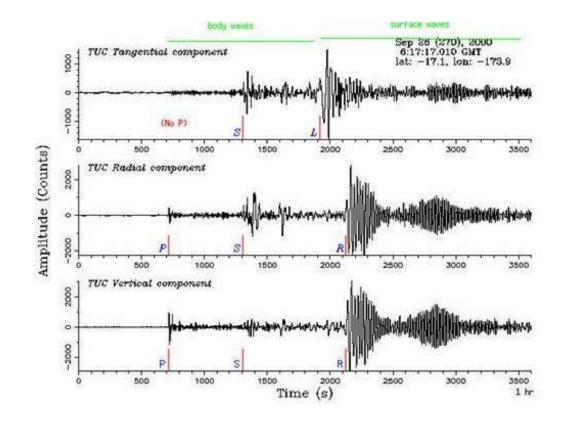






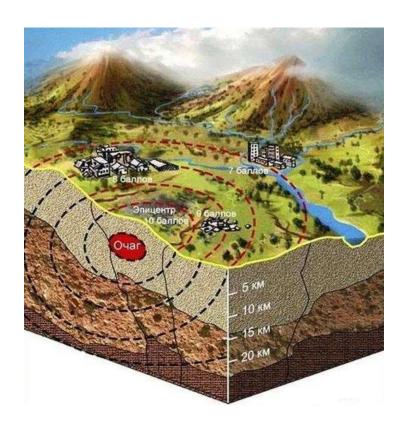
Преломление (рефракция) объемных *P*- и *S*- сейсмических волн в слоистых и градиентных средах





Сейсмограмма удаленного ($r \sim 4000 \text{ км}$) землетрясения

Приочаговые зоны – акселерограммы. Шумовой характер акселерограмм

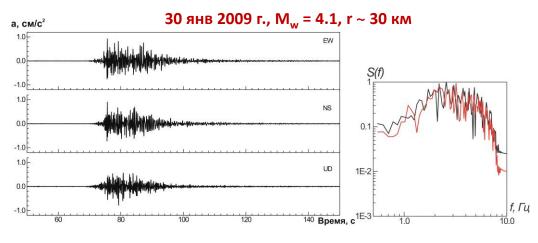


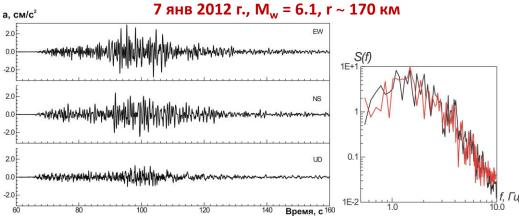
10 баллов – всеобщие разрушения зданий 9 баллов – всеобщие повреждения зданий 8 баллов – сильные повреждения зданий 7 баллов – повреждения зданий

Глубины очагов коровых землетрясений обычно 5 — 15 км

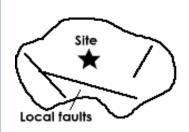
В пределах 100-200 км от очага акселерограммы с хорошей точностью описываются как ограниченный по спектру и по длительности Гауссовский белый шум

Акселерограммы землетрясений, записанные сейсмостанцией «Махачкала» (МАК)





Engineering Seismology – изучение очагов землетрясений (их размеров и механизмов генерации сейсмических волн), распространения сейсмических волн от источника к инженерным сооружениям, характеристик движения грунта на площадке объекта и оценки движений грунта для инженерного проектирования

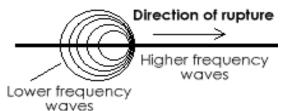


Механизм очага

азимут, наклон, глубина и размеры разломной плоскости

Магнитуда

Механизм разрыва: сброшенное напряжение, точка начала разрыва, скорость вспарывания, подвижки



firm soil

soft soil



Эффекты пути распространения

Геометрическое расхождение, частотно-зависимое неупругое поглощение и рассеяние, увеличение длительности сигналов вследствие эффектов распространения и рассеяния

Локальные условия в точке приема

здание грунт скала Грунт ведет себя как динамический осциллятор, существенно влияющий на колебания построенных на нем зданий

Влияние грунта (усиление, резонансы, нелинейность отклика грунта), эффекты топографии поверхности и внутренних границ

Более мягкие, рыхлые и мощные слои грунта дадут больший диапазон преобладающих частот

Исследования динамического поведения грунтов после катастрофических землетрясений 1960-70-х годов связано с началом строительства атомных станций





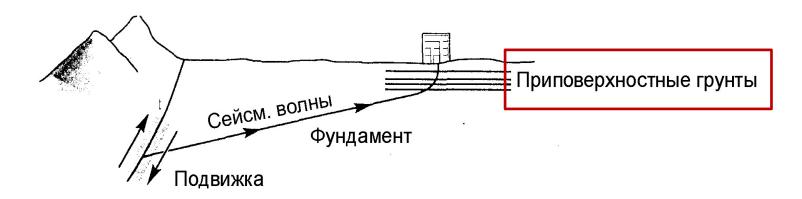
Землетрясение в Анкоридже 27 марта 1964, М = 9.1

Землетрясение в Ниигате 16 июня 1964 М = 7.5



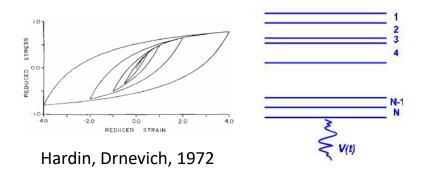
Землетрясение в Сан Фернандо 9 февраля 1971, M = 6.6

В речных долинах в сейсмоопасных районах расположены такие большие города мира как Токио, Осака, Кобе, Лос-Анжелес, Сан-Франциско, Сан-Сальвадор, Каракас, Лима, Богота, Катманду, Манила, Салоники, Мехико и другие

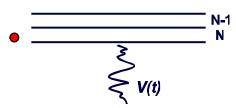


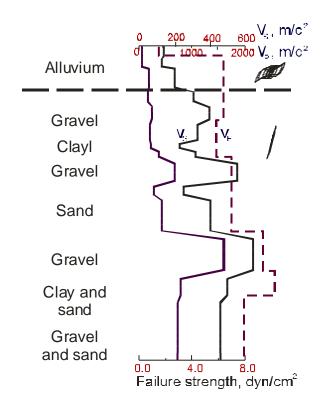
Методы расчета отклика грунта (1970-80-е годы):

эквивалентный линейный анализ: SHAKE, QUAD-4, FEADAM, LUSH, FLUSH, FDEL,... нелинейный анализ: DESRA, TARA, CHARSOIL, TESS1, MASH, NONLI3,...









Расчет отклика грунта при землетрясении

Нелинейный анализ: алгоритм NONLI3 (Joyner and Chen, 1975)

- На каждой границе известна V_i колебательная скорость в момент t и нормализованное напряжение s_i в момент (t-∆t)/2 (∆t шаг по времени)
- 2. Рассчитываются изменения деформаций Δe_i в слое i в интервале Δt :

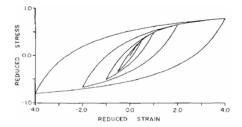
$$\Delta \mathbf{e}_i = (V_{i+1} - V_i) k_i \Delta t / \Delta \mathbf{x}_i$$
, где $\Delta \mathbf{x}_i$ - мощность слоя,

 $k_{|}=G_{max}/ au_{max}$ - нормировочный коэффициент

- 3. По Δe_i и зависимости напряжение-деформация рассчитывается напряжение в момент $(t+\Delta t)/2$
- По напряжениям в слоях выше и ниже границы в момент (t+∆t)/2 рассчитывается новое значение колебательной скорости на границе в момент (t+∆t):

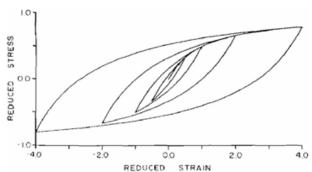
$$V_{i+1}(t+\Delta t) = V_{i+1}(t)+[(\tau_{max})_{i+1} s_{i+1} - (\tau_{max})_i s_i]\Delta t/m_{i+1},$$

 m_{i+1} - масса единицы объема в слое $(i+1)$



РАСЧЕТ ОТКЛИКА ГРУНТА ПРИ СЕЙСМИЧЕСКИХ ВОЗДЕЙСТВИЯХ

- □ Полевые и лабораторные методы дают лишь ограниченную информацию о динамических свойствах грунтов. Наиболее перспективный подход интерпретация наблюдений поведения грунтов *in situ*
- □ Грунты многофазные среды, но в сейсмологии они рассматриваются как сплошные и описываются диаграммами сжатия и сдвига, учитывающими содержание и свойства их компонентов.
- □ Зависимости напряжение—деформация это модели поведения грунтов в условиях динамического нагружения



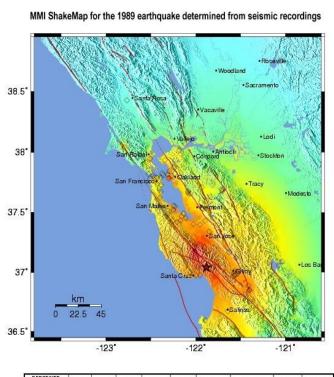
Грунтовые слои существенно изменяют как уровень, так и спектральный состав колебаний поверхности

Механизмы преобразований сейсмических волн в грунтовых слоях:

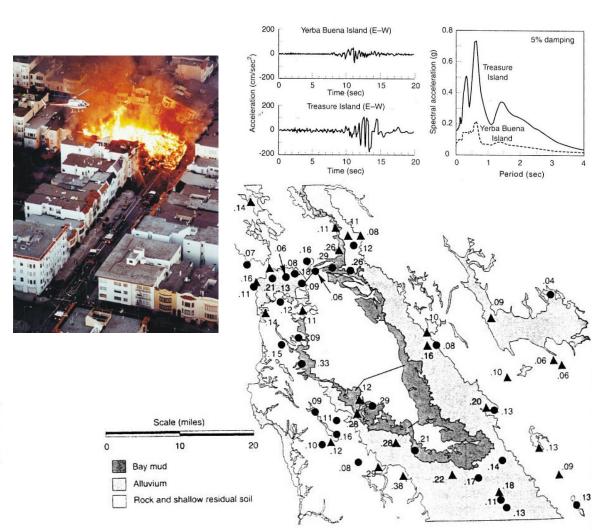
- Переход сейсмических волн в верхние слои с меньшими значениями V_s и r ведет к их усилению, в соответствии с законом сохранения плотности потока сейсмической энергии
- □ Резонансные колебания в грунтовых слоях также приводят к усилению сейсмических волн
- Нелинейность зависимости напряжение-деформация в грунтах приводит к снижению амплитуд сейсмических колебаний

1. Усиление сейсмических волн в грунтовых слоях

Землетрясение 17 октября 1989 г. в Лома Приета (США) (M ~ 7.1, r ~ 100 км)

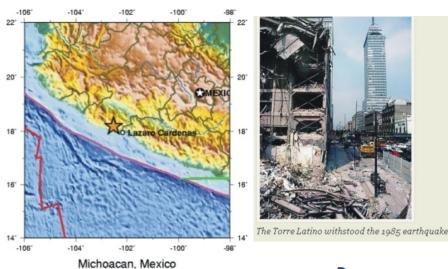


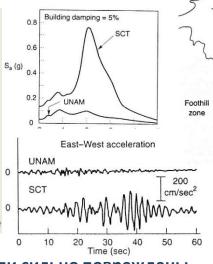
INSTRUMENTAL INTENSITY	ı	11-111	IV	٧	VI	VII	VIII	DX.	X+
PEAK VEL (cm/s)	<0.1	0.1-1.1	1.1-3.4	3.4-8.1	8.1-16	16-31	31-60	60-116	>116
PEAK ACC (%g)	<.17	.17-1.4	1.4-3.9	3.9-9.2	9.2-18	18-34	34-65	65-124	>124
POTENTIAL DAMAGE	none	none	none	Very light	Light	Moderate	Moderate/Heavy	Heavy	Very Heavy
PERCEIVED SHAKING	Notfelt	Weak	Light	Moderate	Strong	Very strong	Severe	Violent	Extreme

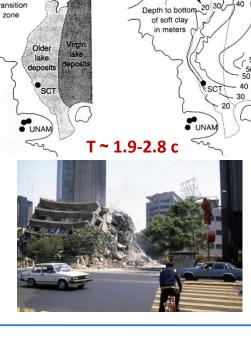


2. Резонансные явления в грунтовых слоях: двойной резонанс, в грунтах и в зданиях

Землетрясение 19.09 1985 г. в Мехико (M ~ 8.1, *r* ~ 350 км)







Спитакское землетрясение 7 декабря 1988 г. (М ~ 7.0)

Разрушены или сильно повреждены здания в 5-20 этажей на озерных отложениях (в центре города) Т ~ N/10 с

USGS ShakeMap: Magnitude 6.7

TBIFIST

Alifolitating

Angelinator

Angelinator

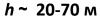
Financium (flakiniciaema)

SHAKING: WEAK STRONG SEVERE

Разрушены более 300 населенных пунктов: Спитак, Ленинакан, Степанаван, Кировакан и др.;

Погибло более 25 000 человек

В Ленинакане разрушены здания, периоды собственных колебаний которых ~ 0,3 – 0,9 с совпали с периодами собственных колебаний подстилающих грунтов - суглинков с туфами и супесями



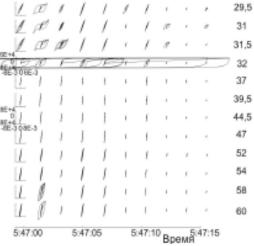


Map Version 1 Processed Mon Aug 25, 2008 05:38:46 PM MD

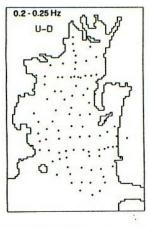
Глубина, м 3. Нелинейность поведения грунта. Разжижение Компонента NS a, m/c^2 Компонента NS REDUCED STRAIN 8,5 Искусственный гравелистый 9,5 12 13 14.5 15,5 -50 21 глины 0.1 1 18+1 18+2 18+3 18+4 27,5 Порт Айленд 28 Время 31,5 Землетрясение в Кобе 1995 г. **М** ~ 6.8, Порт Айленд 37

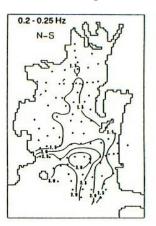


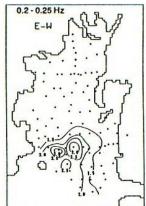
Новая Зеландия, Крайсчерч 22 февраля 2011 г. М = 6.3



Изучение параметров грунтовых толщ в осадочных бассейнах





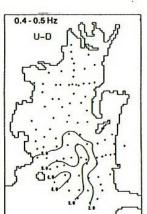


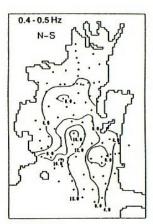
Microzonation of a sedimentary region based on comparative analysis of microseismis and gravity anomaly (J. Akamatsu, K. Nishimura, M. Komazawa), Proc. 5th Int. Conf. Seismic Zonation, Nice, France, 1995

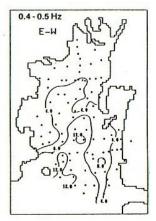
Коэффициенты

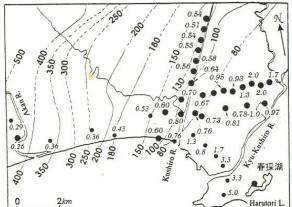




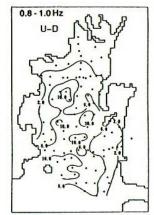


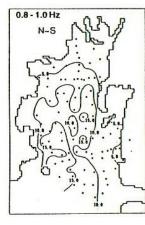


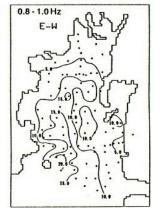




Частоты максимумов H/V и мощности Плейстоценовых толщ (м)







Оценивание мощностей грунтовых толщ и преобладающих частот колебаний по гравитационным аномалиям



Top Page

Important Amouncement

This is a unified Website for K-NET and KiK-net, the NIED strong-motion seizmograph networks. Strong-motion data are available from the download pages listed in the member above. For first-time visitors, please see an introduction of K-NET and KiK-net.

For First-time Visitors

* About Strong-motion Seismograph Networks (K-NET, KiK-net)

K-NET is a network of strong-motion seismographs installed at approximately 1,000 locations nationwide KiK-net consists of pairs of strong-motion seismographs installed in a borehole and on the ground surface.

* About User Registration

User registration is required to download strong-motion data.

* Easy Download

You can download the strong-motion data in the simplest way from this page.

X-NET & KiK-net Data Due to the Latest Earthquake 2016/03/24-16-57-00.00 43.30N 145.50E 100km M4.2 : Details Domnload All Data

Link to Realtime ground-motion monitoring system (Kyoshin monitor)

1. Realtime ground-motion monitoring system.



Resiltime ground-motion monitoring system (Kyoshin monitor) #1

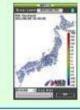
Realtime ground-motion monitoring system
(Kvoshin monitor) #2

New Realtime ground-motion monitoring system (Test operation)



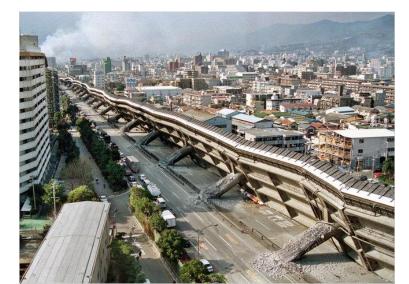


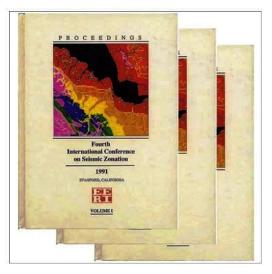
NEW New Realtime ground-motion monitoring system

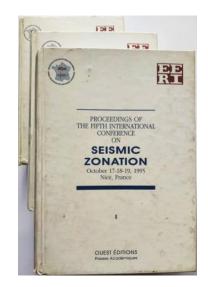


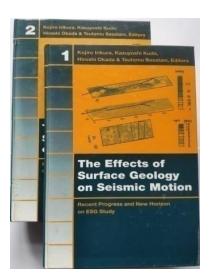
После катастрофического землетрясения в Кобе 17.01.1995 г. в Японии развернуты сети сильных движений K-NET — более 1000 наземных акселерометров и KiK-net — более 700 вертикальных групп



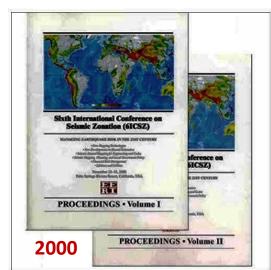




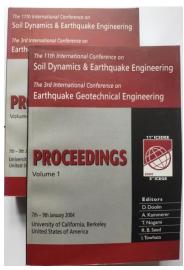




1991



1995



1998

2004

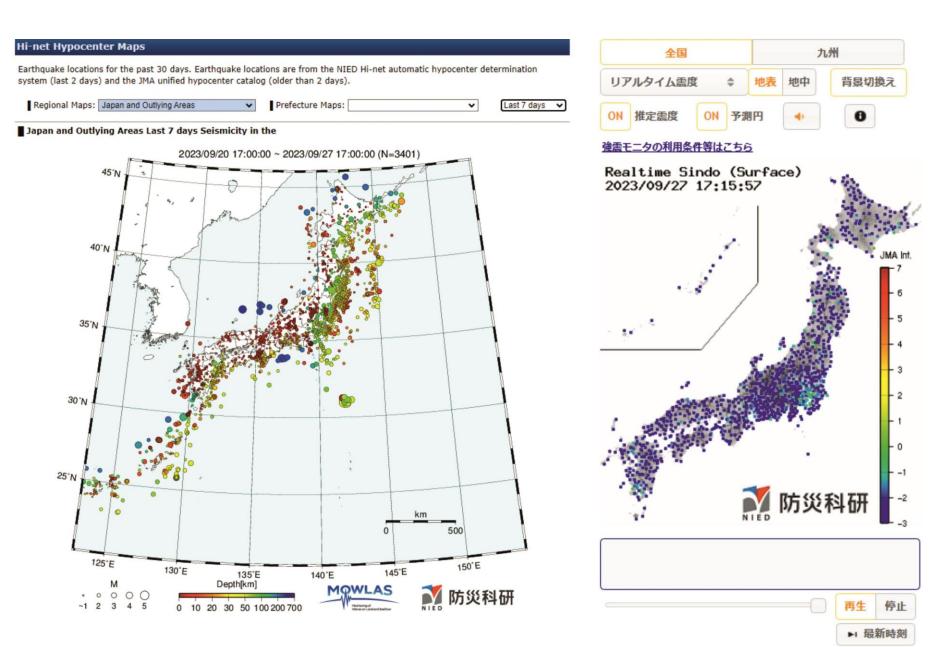
4-th International Conference on Seismic Zonation, Stanford, California, USA, 1991

5-th International Conference on Seismic Zonation, Nice, France, 1995

2-d International Symposium on the Effects of Surface Geology on Seismic Motion, Japan, Yokohama, 1998

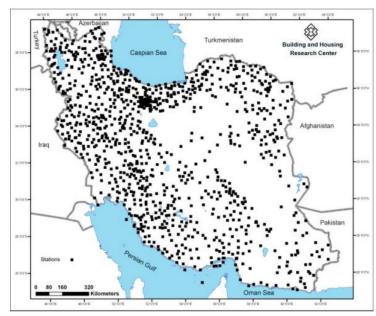
6-th International Conference on Seismic Zonation, Palm Springs, California, USA, 2000

3-d International Conference on Earthquake Geotechnical Engineering, Berkeley, California, USA, 2004



NIED - National Research Institute for Earth Science and Disaster Resilience





Сети сейсмостанций

в Турции

США - более 13000 сейсмостанций,

Япония ~4000 сейсмостанций, ~1000 вертикальных групп,

Иран ~1140 сейсмостанций,

Китай ~1000 сейсмостанций,

Турция и Италия по ~800 сейсмостанций,

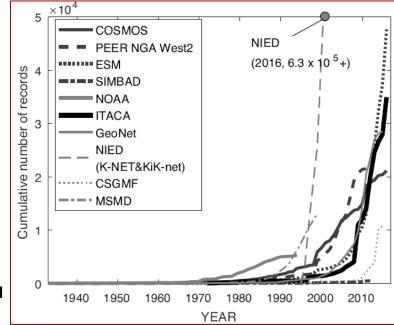
Франция ~600 сейсмостанций,

Австралия, Греция и Швейцария - по ~400 сейсмостанций,

Новая Зеландия ~200 сейсмостанций

Akiko Suzuki, Iunio Iervolino Italian vs worldwide history of largest PGA and PGV ANNALS OF GEOPHYSICS, 60, 5, 2017; S0551; doi: 10.4401/ag-7391

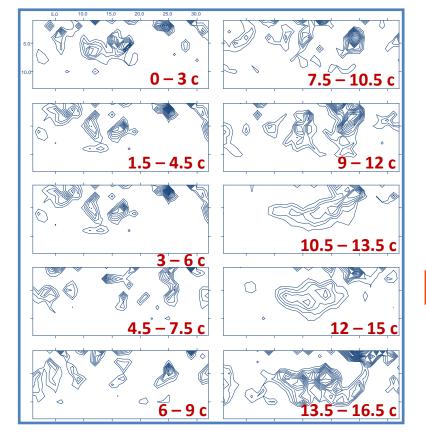
в Иране



детерминистские

Колебания поверхности при землетрясении - результат пространственно-временной конволюции функции подвижки в очаге с функцией Грина, представляющей отклик земной среды (Аки, Ричардс, 1980)

Обратная задача: (Kikuchi, Kanamori, 1982; Ruff, Kanamori, 1983; Archuleta, 1984; Hartzell, Heaton, 1985, 1986; etc.)



Землетрясение в Чи-Чи (Тайвань) 1999

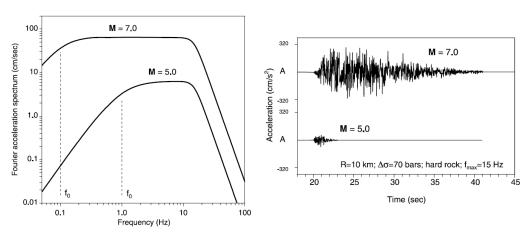
стохастические

МОДЕЛИ ОЧАГА:

Колебания поверхности при землетрясении - случайный шум, ограниченный по частоте в полосе от корнер-частоты f_0 до верхней частоты f_{max} ; форма спектра определяется по закону масштабирования (Brune, 1970,1971) сейсмическим моментом \mathbf{M}_0 и параметром напряжения $\Delta \sigma$

$$f_0 = 4.9 \ 10^6 \ V_S (\Delta \sigma / M_{\odot})^{1/3}$$

 V_S – в км/с, $\Delta \sigma$ – в барах, M_0 – в дин см

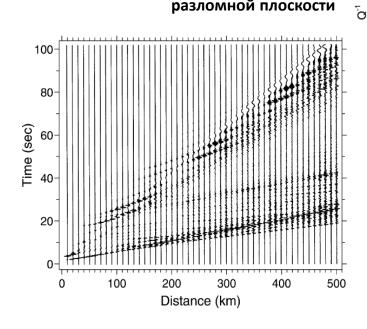


 $\Delta\sigma$ зависит от региона, M, типа подвижки, глубины очага,...

Модель ω² (Aki, 1967; Hanks, McGuire, 1981) широко используется как основа для предсказания амплитудных спектров и пиковых скоростей сильных движений в инженерных приложениях

Геометрическое расхождение 0.1 Z(R)Geometrical Spreading 1/R 0.03 0.02 1/70 0,01 1/70 (130/R)^{0.5} 10 20 100 200 300 Distance (km)

Зависимости *Z*(*R*), использованные Atkinson, Boore, 1995 для сев-вост США; *R* – ближайшее расстояние до разломной плоскости



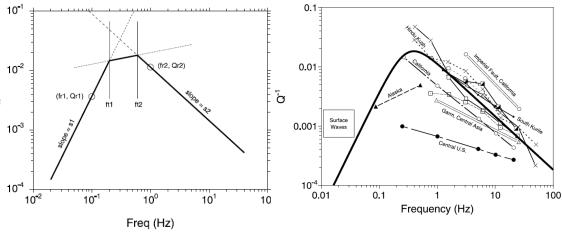
ЭФФЕКТЫ ПУТИ P(R,f)

Могут быть описаны простыми функциями для учета:

- геометрического расхождения волн,
- затухания (неупругого поглощения и рассеяния)
- увеличения длительности сигнала с расстоянием из-за эффектов распространения и рассеяния

$$P(R, f) = Z(R)exp\{-\pi fR/Q(f)\beta\}$$

Добротность среды Q(f) (обратная поглощению) может быть оценена по записям слабых землетрясений



Синтетические сейсмограммы для 4-слойной модели коры в центральных США: реверберация в земной коре (Herrmann, 2000)

Волновые формы усложняются в реальности из-за горизонтальной неоднородности коры и рассеяния на случайных неоднородностях

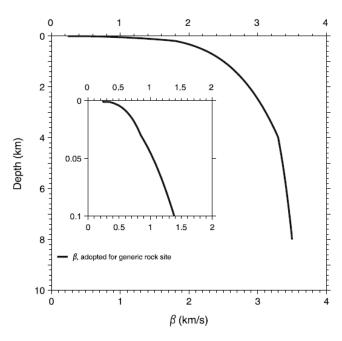
ЛОКАЛЬНЫЕ ЭФФЕКТЫ G(f) (без учета влияния грунта)

G(f) = A(f) D(f)

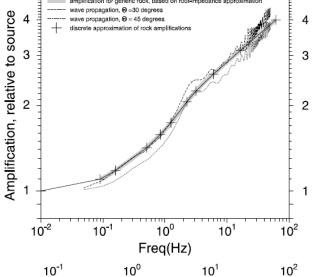
Усиление в коре

ослабление (независимое от эффектов пути)

10⁻²



A(f) — усиление вследствие снижения импедансов при распространении волн из очага к земной поверхности



 10^{2}

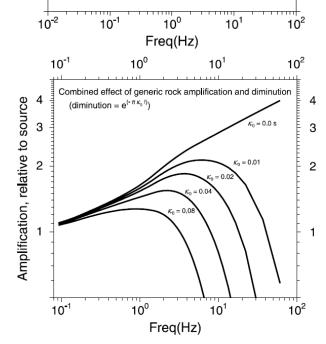
10¹

D(f) — ослабление высокочастотных компонент; по мнению разных авторов, очаговый либо локальный эффект, либо их комбинация

описывается выражением:

$$D(f) = \exp(-\pi k_0 f)$$

Комбинированный эффект локального усиления и независимого от пути ослабления



```
rho, beta, prtitn, radpat, fs:
                                      Входные данные программы D. Boore (без учета отклика грунта)
  2.4 3.2 0.707 0.55 2.0
spectral shape: source number (1=Single Corner;2=Joyner;3=A93;4=custom),
        pf, pd (1-corner spectrum = 1/(1+(f/fc)**pf)**pd; 0.0 otherwise)
        (usual: pf=2.,pd=1.; Butterw.: pf=4.,pd=0.5: power of h-f decay --> pf*pd)
  1 2.0 1.0
spectralscaling: stressc, dlsdm, fbdfa, amagc
        (stress=stressc*10.0**(dlsdm*(amag-amagc))
        (fbdfa, amagc for Joyner model, usually 4.0, 7.0)
50.0.04.07.0
gsprd: r ref, nsegs, (rlow(i), a s, b s, m s(i)) (Usually set r ref = 1.0 km)
  1.0
  3
  1.0 -1.0 0.0 6.5
  50.0 0.0 0.0 6.5
 150.0 -0.5 0.0 6.5
q: fr1, Qr1, s1, ft1, ft2, fr2, qr2, s2, c q
                                                 Q(f)=117 \cdot f^{0.77}
  1.0 117.0 0.77 0.1 0.1 1.0 117.0 0.77 3.3
source duration: weights of 1/fa, 1/fb
  1.0 0.0
path duration: nknots, (rdur(i), dur(i)), slope of last segment
  1
  0.0 0.0
  0.05
site amplification: namps, (famp(i), amp(i))
 4
   0.01
                 1.00
                 1.18
   0.16
   2.26
                 2.06
   6.05
                 2.58
site diminution parameters: fm, akappa, dkappadmag, amagkref
  100.0 0.07 0.0 0.0
low-cut filter parameters: fcut, norder
  0.02
rv params: zup, eps int (int acc), amp cutoff (for fup), osc crrctn(1=b&j;2=l&p)
  10.0 0.00001 0.001 1
window params: idxwnd(0=box,1=exp), tapr(<1), eps w, eta w, f tb2te, f te xtnd
  1 0.05 0.08 0.002 2.0 1.0
timing stuff: dur fctr, dt, tshift, seed, nsims, iran type (0=normal;1=uniform)
  1.3 0.005 1.0 328.0 25 0
```

 $\Delta \sigma = 50 \text{ fap}$

Геометрическое расхождение:

1/R for R < D km, 1 for $D \le R \le 150 \text{ km}$

Kappa: κ = 0.07 c

Средняя скорость в коре: $V_c = 3.2$ км/с

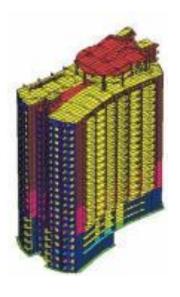
Плотность коры: 2.6 г/см³

параметры усиления сейсмических волн в земной коре

«Сообщество пользователей карт сейсмического районирования разнообразно, и требуемые параметры сильных движений также разнообразны. Непрактично готовить многоцелевые карты районирования для удовлетворения всех их нужд.

Нам представляется следующая процедура в будущем.

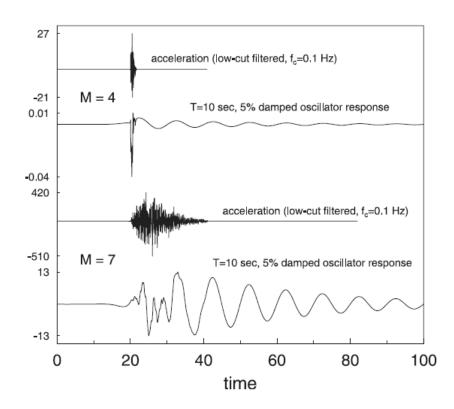
Поскольку любой параметр может быть получен из акселерограмм, мы должны рассчитывать акселерограммы для заданных пар источник—приемник с использованием современных методов на основе современных знаний об очагах землетрясений, параметрах пути распространения и локальных условиях в точке приема».



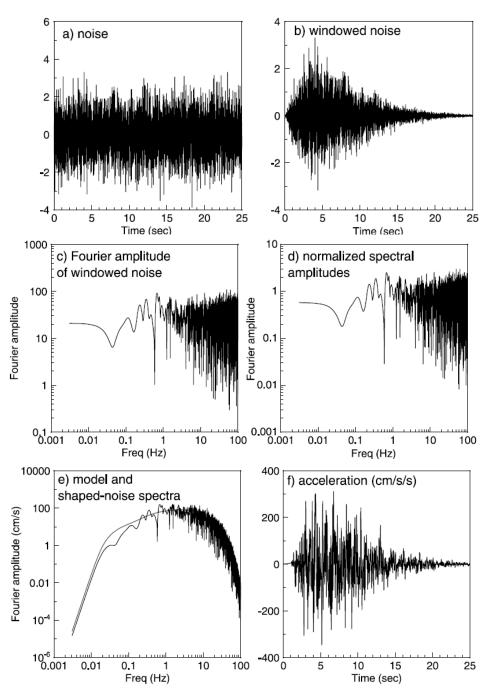


Aki, K., K. Irikura Characterization and mapping of earthquake shaking for seismic zonation, *Proc 4th Int. Conf. on Seismic Zonation, August 25-29, 1991, Stanford, California*, 1, 61-110.

РАСЧЕТ ИСКУССТВЕННЫХ АКСЕЛЕРОГРАММ СТОХАСТИЧЕСКИМ МЕТОДОМ Точечный источник



Акселерограмма и рассчитанный отклик осциллятора с 5% затуханием для периода 10.0 с M=4 и M=7, в 10 км от очага (R=10 км)

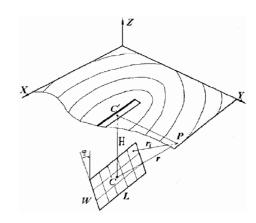


РАСЧЕТ ИСКУССТВЕННЫХ АКСЕЛЕРОГРАММ Протяженный источник, общий подход (по А.А. Гусеву)

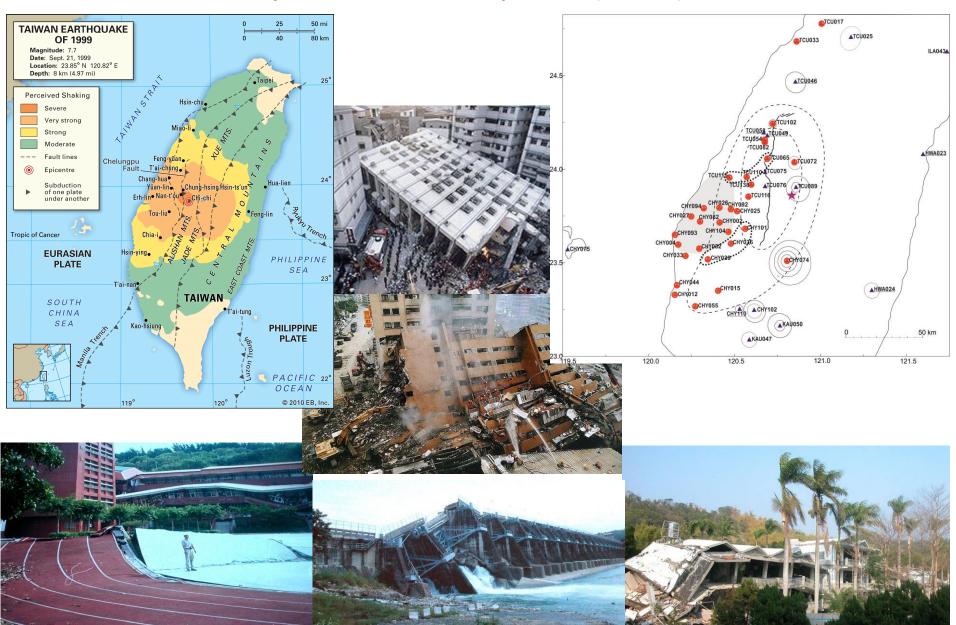
очаг - сетка точечных субочагов с адекватным размером ячеек (сравнимым с удалением станции от разломной плоскости) генерирующих временные серии — сейсмограммы

Принципы моделирования:

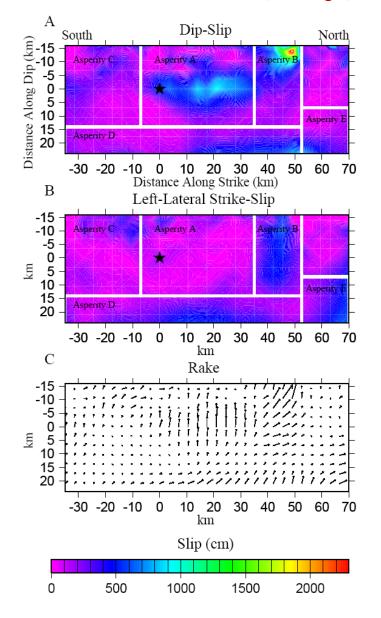
- Пространственно-временная структура функции подвижки в очаге представлена через сетку субисточников
- Каждый субисточник случайным образом смещен от узла правильной сетки (на 0.3-0.6 размера ячейки)
- Времена вступлений и сейсмические моменты субочагов определяются обобщенной моделью
 Хаскелла
- □ Подвижки в субочагах случайные функции; временные серии не коррелированы между собой
- **Результирующая величина подвижки** варьирует по осям х и у
- Ориентация разломной плоскости, координаты и глубина гипоцентра, точка зарождения трещины, скорость вспарывания определяются по результатам инверсий



Расположение станций на скальных и осадочных породах в приразломных зонах землетрясения Чи-Чи 21 сентября 1999 г. (Тайвань) М ~ 7.6



Finite Source Modeling of the **1999 Taiwan (Chi-Chi) Earthquake** Derived from a Dense Strong Motion Network Data Set W.-C. Chi, D. Dreger, A. Kaverina, Seism. Lab., Univ. California Berkeley (BSSA, 2001, 91, no. 5)



По результатам инверсий:

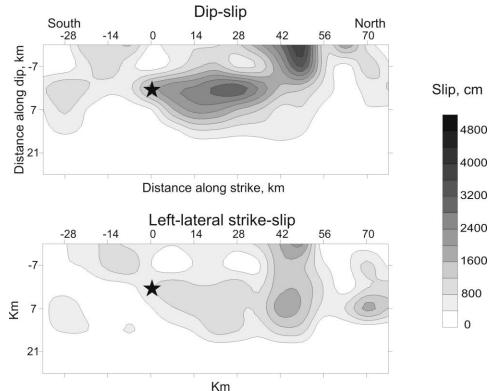
Простирание/падение разломной плоскости: 5°/30°

Размеры разломной плоскости: 119 км х 35 км

Положение и глубина гипоцентра: 23.87, 120.84, 8.75 км

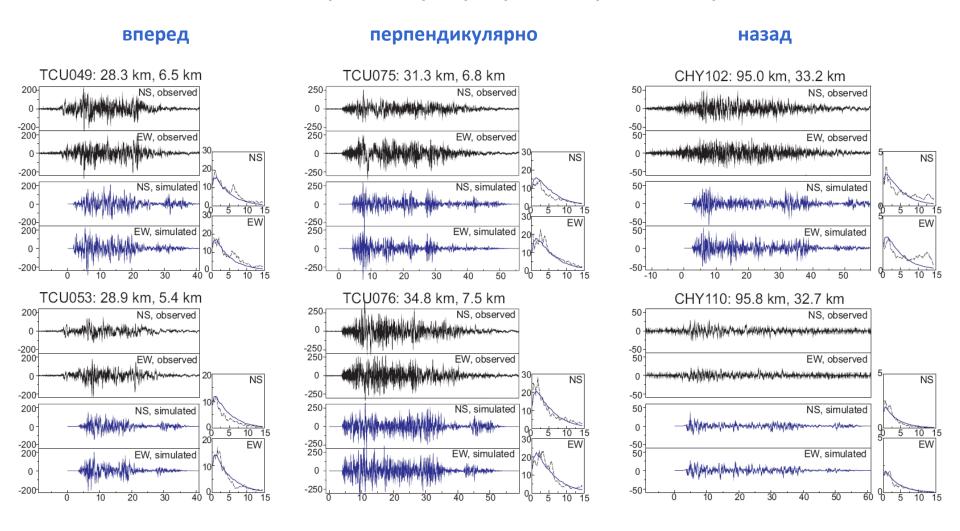
Скорость распространения разрыва: 2.6 км/с





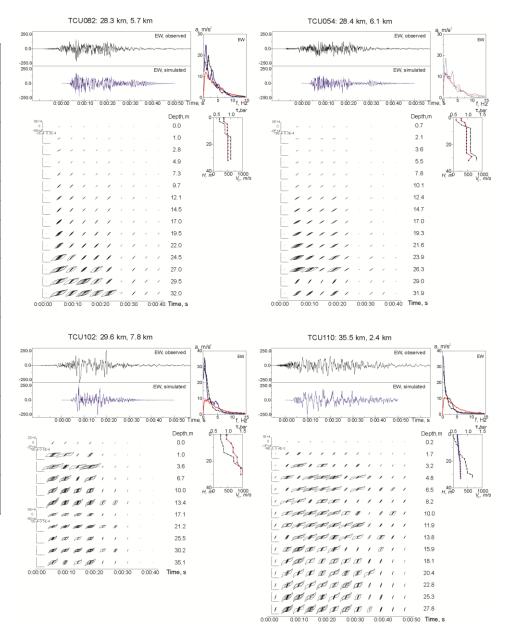
Сравнение зарегистрированных и смоделированных акселерограмм на скальных станциях

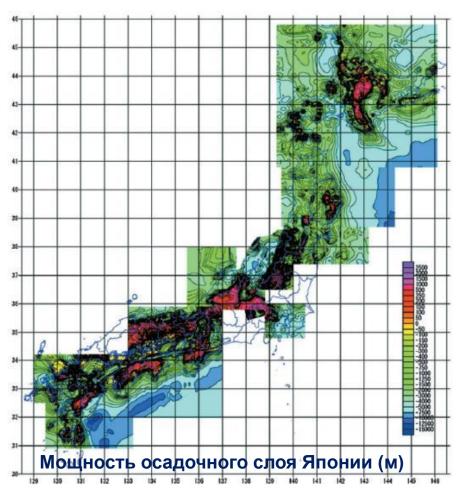
относительно направления распространения трещины направление:

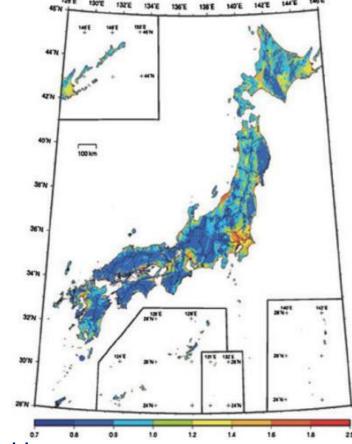


Получены характеристики очага и среды распространения сейсмических волн, по которым можно рассчитать колебания поверхности при будущих сильных землетрясениях

	T 0 /0 00		
Ориентация разломной	5°/30°		
плоскости			
Размеры разломной	119 км х 35 км		
плоскости (км)			
Координаты гипоцентра	23.8689, 120.84		
(с.ш., в.д.)			
Глубина гипоцентра (км)	8.75		
Размер субочага (км)	7 × 7		
Сброс напряжений Δσ (бар)	50		
Количество субочагов	85		
Q(f)	$117 \cdot f^{0.77}$		
Геометрическое	1/r при r < R _c км		
расхождение	1/ <i>R_c</i> при <i>R_c</i> ≤ <i>r</i> < 150 км		
Карра к, (с)	0.07		
Усиление в верхних слоях	Boore and Joyner		
земной коры	(1997) western North		
	America generic rock site;		
	hard rock (Boore 2003)		
Скорость S-волн в земной	3.2		
коре (км/с)			
Скорость распространения	2.6		
трещины в очаге (км/с)			
Плотность земной коры	2.6		
(r/cm³)			





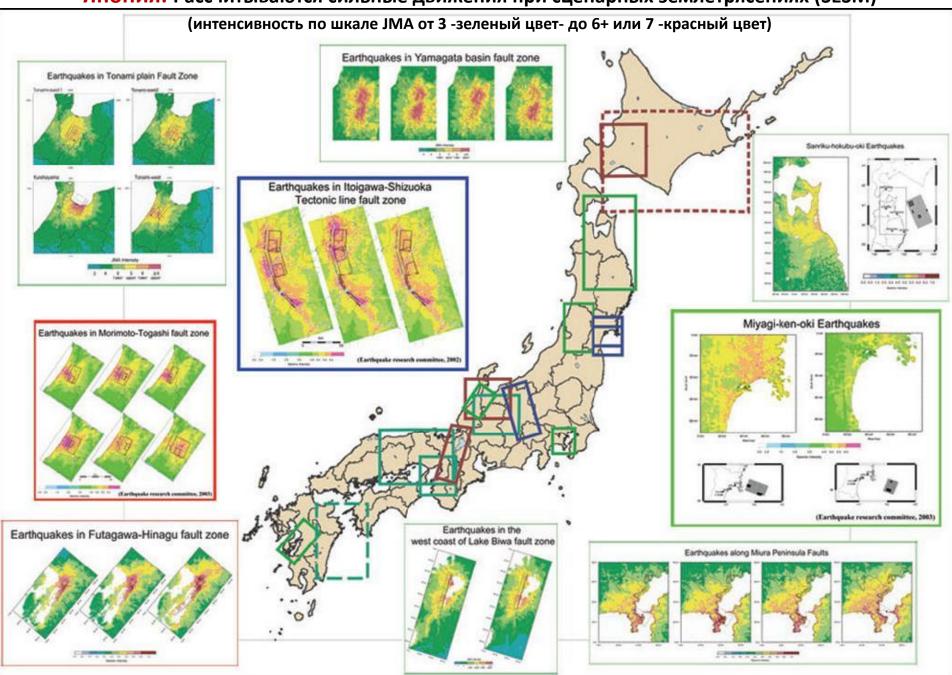


Коэффициенты усиления в грунтах по данным поверхностной геологии и геоморфологии

Для расчета сильных движений нужны:

- □ модель затухания
- □ глубинная скоростная структура от нижней границы земной коры или литосферной плиты до сейсмического фундамента (V_s=3 км/с) получена томографией для всей Японии
- □ структура осадочного слоя от сейсмического фундамента до инженерного фундамента (V_s=400-700 м/с) построена 3-мерная структурная модель для всей Японии
- \square строение приповерхностного грунта от инженерного фундамента до поверхности по сетке с шагом 1 км оценивается коэффициент усиления грунта по данным о средней V_{ς} в верхних 30 м)

Япония: Рассчитываются сильные движения при сценарных землетрясениях (SESM)



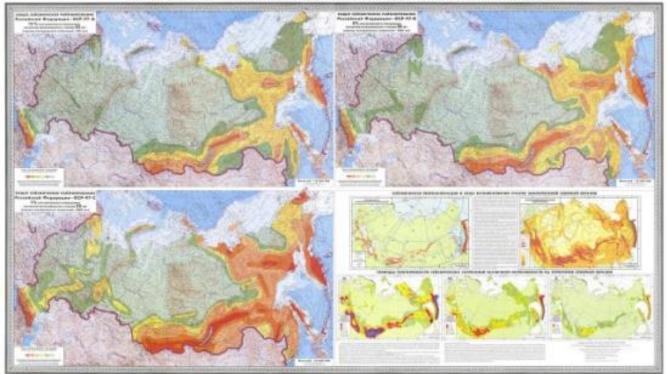
Крупнейшие и наиболее разрушительные землетрясения 2000-2015 гг.

	Год Дата		Магнитуда	Число жертв	Регион	
	20004 июня200016 ноября200126 января200123 июня200225 марта20023 ноября		7.9	103	Суматра, Индонезия	
			8.0	2	Папуа, Новая Гвинея Индия Побережье Перу Гиндукуш, Афганистан Центральная Аляска	
			7.7	20 023		
			8.4	138		
			6.1	1 000		
			7.9	0		
	2003	25 сентября	8.3	0	Хоккайдо, Япония	
	2003	26 декабря	6.6	31 000	Иран	
	2004	26 декабря	9.1	227 898	Суматра, Индонезия	
	2005	28 марта	8.6	1 313	Суматра, Индонезия	
	2005	8 октября	7.6	80 361	Пакистан	
	2006	26 мая	6.3	5 749	Ява, Индонезия	
	2006	15 ноября	8.3	0	Курильские острова	
	2007	15 августа	8.0	514	Побережье Перу	
	2007	12 сентября	8.5	25	Суматра, Индонезия	
	2008	12 мая	7.9	87 587	Сычуань, Китай	
	2009	29 сентября	8.1	192	Самоа, Полинезия	
	2010	1 января	7.0	316 000	Гаити	
	2010	27 февраля	8.8	507	Чили	
	2011	22 февраля	6.3	75	Новая Зеландия	
	2011	11 марта	9.0	20 896	Япония	
	2012	6 февраля	6.7	113	Филиппины	
	2012	11 апреля	8.6	0	Побережье Суматры	
	2013	24 мая	8.3	0	Охотское море	
	2013	24 сентября	7.7	825	Пакистан	
	2014	1 апреля	8.2	6	Чили	
	2014	3 августа	6.2	729	Венпинг, Китай	
	2015 25 апреля		7.8	9 018	Непал	



Валентин Иванович Уломов

СЕЙСМИЧЕСКОЕ РАЙОНИРОВАНИЕ ТЕРРИТОРИИ РОССИЙСКОЙ ФЕДЕРАЦИИ





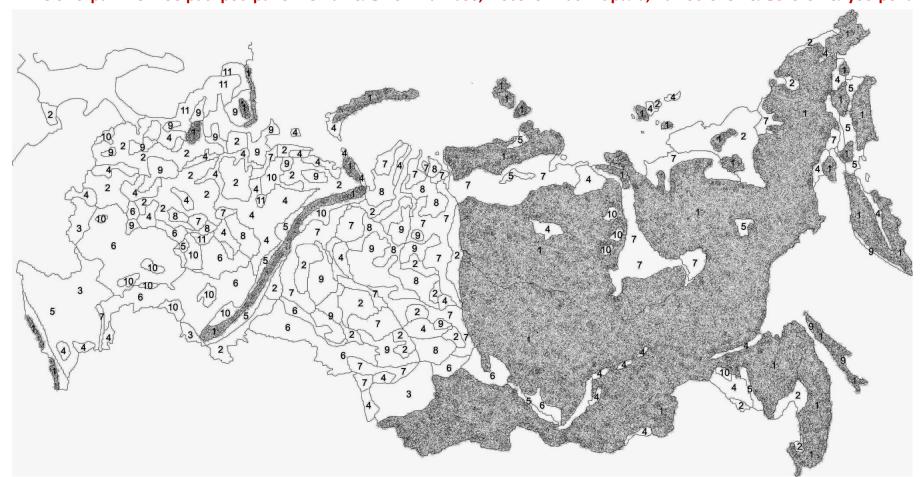
Александр Александрович Гусев





Пространственное распределение грунтовых толщ на территории России Инженерная геология России т. 1 Грунты России. ред. В.Т. Трофимов, Е.А. Вознесенский, В.А. Королев. М., 2011

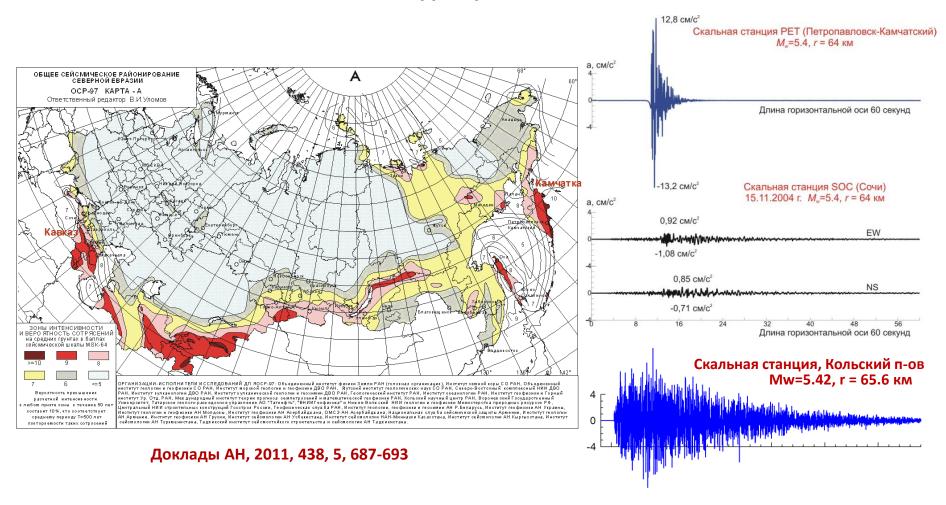
Скальные грунты занимают пространства Восточной Сибири, Забайкалья и Дальнего Востока. В европейской части имеют ограниченное распространение на Большом Кавказе, в осевой части Урала, на востоке Кольского полуострова



11 типов наиболее представительных по площади развития грунтов:

1 – преимущественно скальные, 2 – глинистые, 3 – лессовые, 4 – песчаные, 5 – глинистые с обломочным материалом, 6 – глинистые с лессовым слоем в ВЧР, 7 – песчано-глинистые с преобладанием глинистых в ВЧР, 8 – песчано-глинистые с преобладанием песчаных в ВЧР, 9 – торфяные подстилаемые грунтами разного состава, 10 – глинистые подстилаемые скальными, 11 – песчаные, подстилаемые скальными

Различия региональных характеристик излучения и распространения сейсмических волн на территории России

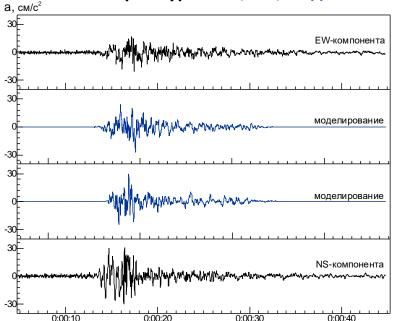


Пиковые ускорения (PGA) при фиксированных магнитуде и расстоянии М и R сильно различаются от региона к региону (субдукционные и коровые землетрясения):

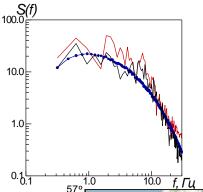
Камчатка – Кавказ – в 10-15 раз

Акселерограммы землетрясения 13.11. 1993 на ст.

РЕТ и спектры Фурье: NS, EW, модель

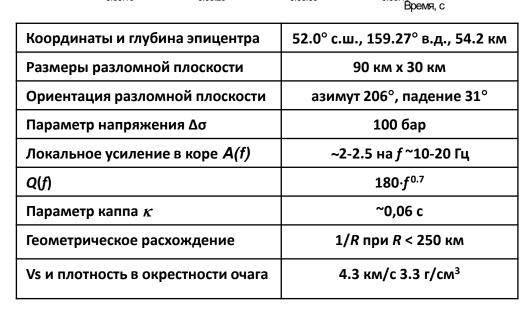


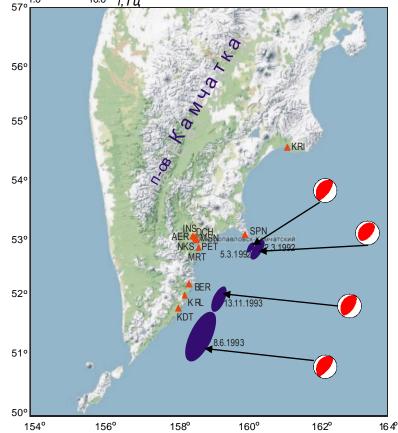
Курило-Камчатская зона (субдукционные землетрясения)



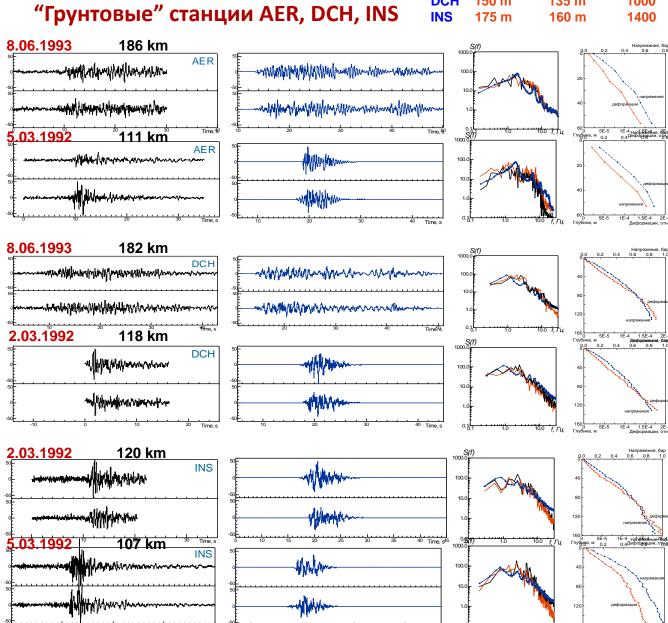
Землетрясения 1992-1993 гг.

2.03.1992 (M_w = 6.8, h= 50.2 км) 5.03.1992 (M_w = 6.3, h= 52 км) 8.06.1993 (M_w = 7.5, h= 45.9 км) 13.11.1993 (M_w = 7.0, h= 54.2 км)





Выс у.м. V_s,m/s мощность 80 m 65 m 1000 **AER DCH** 150 m 135 m 1000 INS 175 m 160 m 1400





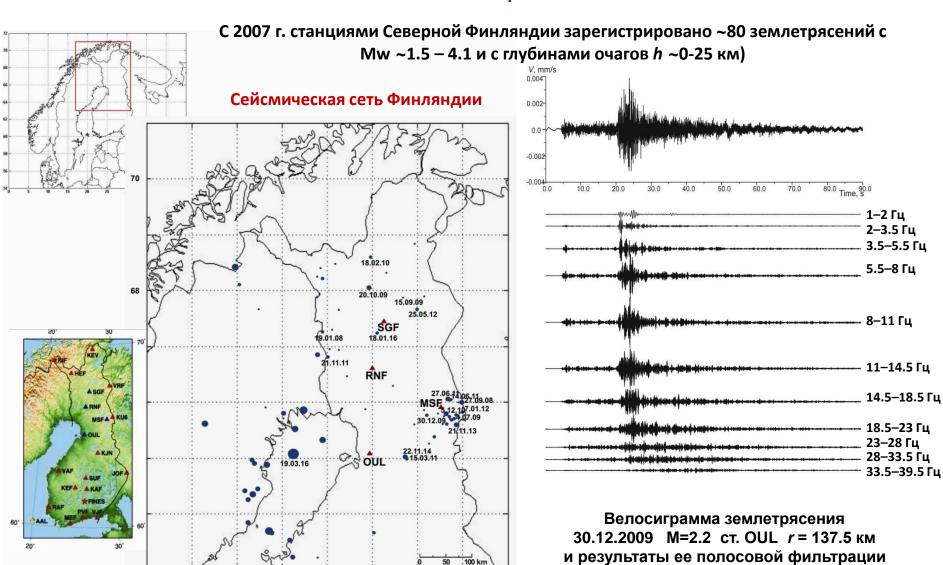
Пирокластические породы покрыли половину территории современного Петропавловска-Камчатского слоем 100-200-м после 2-х катастрофических извержений взрывного типа Пра-Авачинского вулкана 30000-45000 лет назад (Мелекесцев и др. 1991).



Происхождение грунтов объясняет их однородность

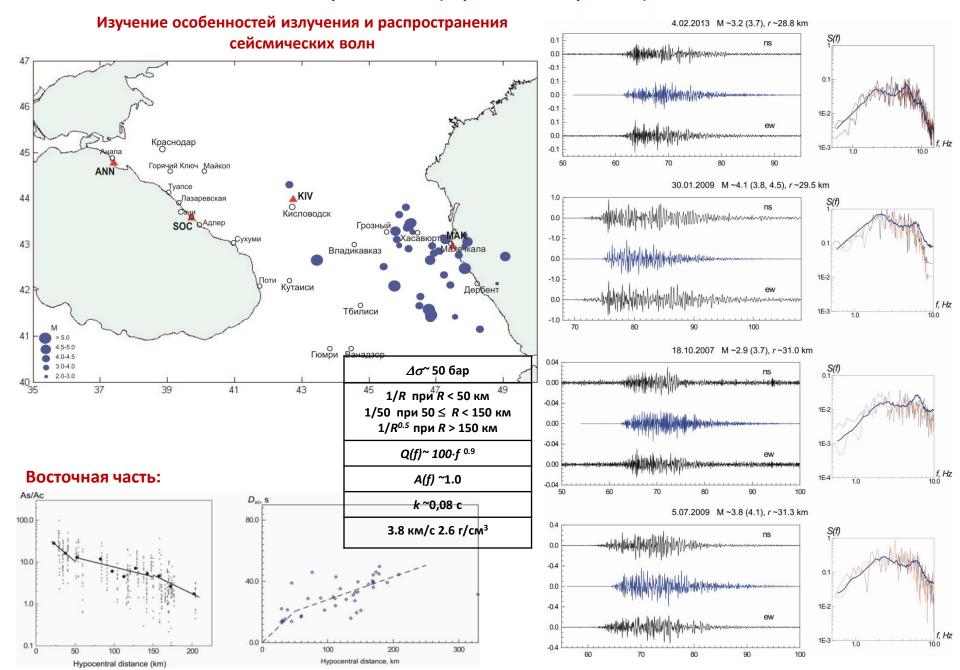
Кольский полуостров и Карелия (сейсмичность стабильных континентальных плит)

Характеристики излучения и распространения сейсмических волн оцениваются по записям местных землетрясений

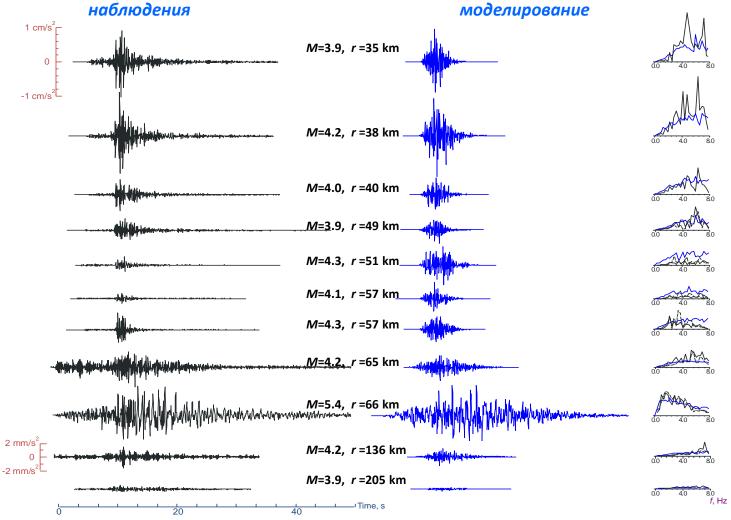


30

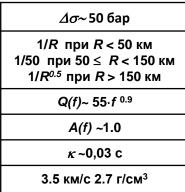
Северный Кавказ (коровые землетрясения)

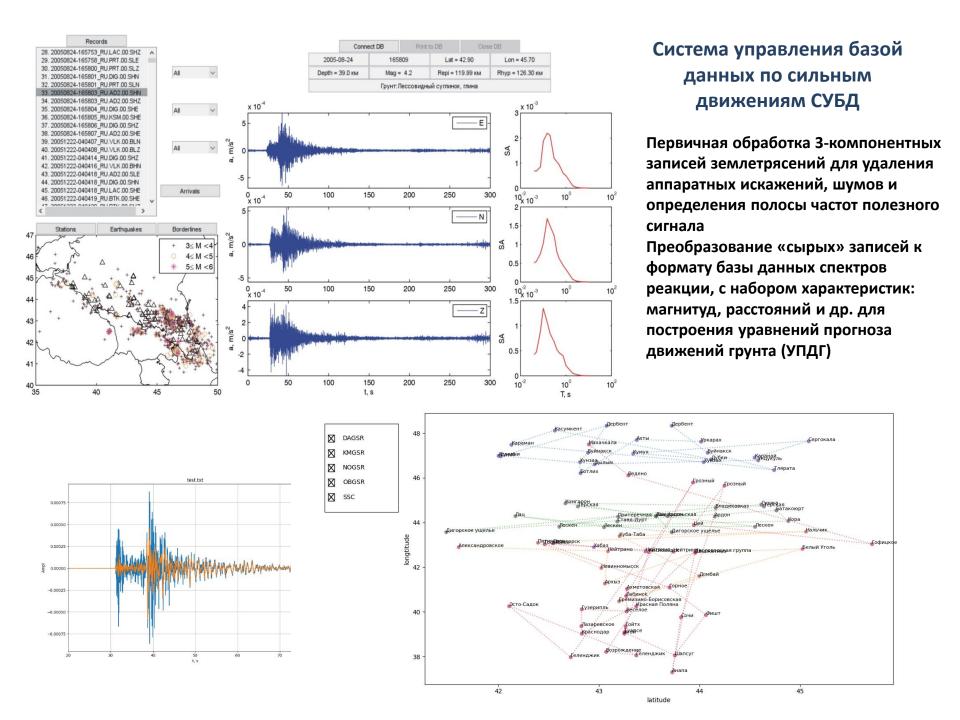


3она I: окрестности г. Сочи (*r* > 35 km)

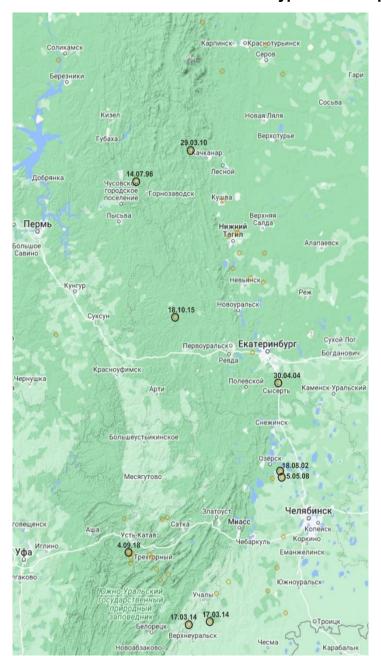


Западная часть:

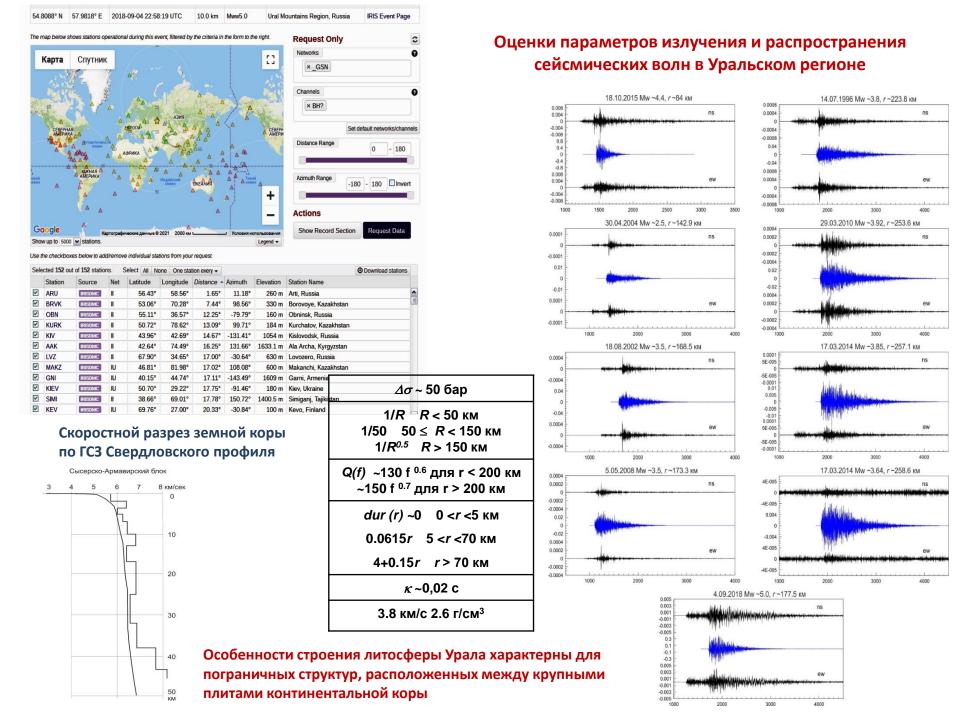




Изучение особенностей излучения и распространения сейсмических волн в **Уральском регионе**, уточнение уравнений прогноза движений грунта



	Дата	Широта	Долгота	<i>h</i> , км	<i>r</i> _h , гр.	$m_b(M_w)$	r_h , KM
1	4.09.2018	54.8088	57.9818	10	1.65	(5.0)	177.5
2	28.05.1990	55.1451	58.6259	10	1.29	4.5(4.66)	137.9
3	28.05.1990	55.1695	58.7173	33	1.26	4.5(4.66)	139.1
4	15.11.2018	54.803	58.0397	10.0	1.6	4.4(4.6)	171.2
5	29.09.2018	54.7481	58.0138	10.0	1.69	4.4(4.6)	177.2
6	5.09.2018	54.6923	58.0189	10.0	1.76	4.2(4.4)	189.3
7	18.10.2015	57.1839	58.8706	15.36	0.77	4.2(4.4)	84.2
8	26.01.2014	57.9947	60.0716	3.7	1.77	3.7(4.0)	177.1
9	22.12.2013	57.965	59.9027	1.8	1.7	3.6(3.92)	192.0
10	25.10.2006	56.8357	60.3549	31.1	1.07	3.6(3.92)	122.1
11	29.09.2013	58.0245	60.0526	10.8	1.79	3.5(3.85)	202.2
12	30.09.2011	55.5691	60.7395	0	1.49	3.5(3.85)	164.0
13	2.10.2006	54.6368	58.5078	0	1.79	3.4(3.78)	191.8
14	6.08.2006	57.5604	60.3273	0	1.48	3.4(3.78)	164.5
15	2.07.2006	57.8024	60.5901	0	1.76	3.4(3.78)	191.3
16	27.03.2012	54.9724	60.9562	0	1.99	3.3(3.71)	216.6
17	7.07.2004	54.7565	58.4347	10	1.68	3.3(3.71)	179.5
18	2.10.2006	54.5208	58.5916	0	1.91	3.2(3.64)	204.2
19	16.12.2008	57.0124	56.5826	0	1.23	3.1(3.57)	136.1
20	3.10.2006	54.5756	58.7461	0	1.86	3.1(3.57)	198.7
21	5.05.2008	55.5824	60.9329	0	1.57	3.0(3.5)	173.3
22	4.07.2006	54.7853	58.3791	10	1.65	3.0(3.5)	176.6
23	15.01.2006	57.6568	59.9881	0	1.45	3.0(3.5)	157.1
24	18.08.2002	55.644	60.902	10	1.53	3.0(3.5)	168.5
25	7.06.2022	54.4047	60.6501	10	2.36	4.5(4.66)	256.2
26	29.03.2010	58.7769	59.1708	7.5	2.37	3.6(3.92)	253.6
27	17.03.2014	54.0509	59.1368	0	2.4	3.5(3.85)	257.1
28	24.08.2012	54.1749	60.9928	0	2.64	3.4(3.78)	286.3
29	7.07.2004	54.5	59.9	33.0	2.07	3.4(3.78)	225.5
30	14.07.1996	58.4858	58.1295	33.0	2.07	Ml3.4(3.83)	223.8
31	17.03.2014	54.0841	59.5485	0	2.71	3.2(3.64)	258.6
32	3.09.2011	54.6497	60.8322	0	2.9	3.2(3.64)	238.2
33	4.11.2005	57.5189	60.5675	0	1.54	mpv3.2	168.5
34	19.01.2015	58.3026	59.7945	0	1.99	Ml3(3.6)	213.5
35	5.06.2005	57.8045	60.1017	0	1.61	mpv3	174.0
36	30.04.2004	56.5369	60.861	17.1	1.27	mpv3	142.9
37	29.01.2004	55.1616	57.884	27.3	1.32	mpv3	144.8



$$ln(Y) = F_M(M) + F_D(R, M) + \varepsilon \sigma$$

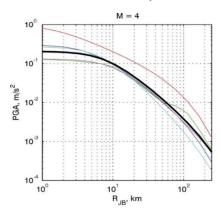
$$F_M(M) = c_1 + c_2(M - M_h) + c_3(M - M_h)^2$$

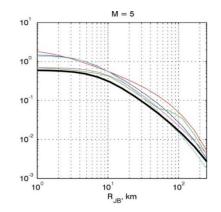
$$F_D(R, M) = [c_4 + c_5(M - M_{ref})] ln(R/R_{ref}) + c_6(R - R_{ref})$$

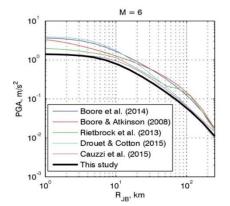
Двухэтапный метод регрессии:

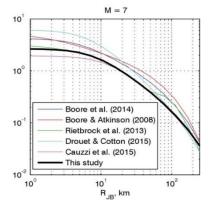
- 1) определяются коэффициенты, описывающие убывание Y с расстоянием,
- 2) определяется зависимость амплитудных факторов от магнитуды.

 F_M и F_D описывают эффекты очага и пути распространения, М — магнитуда, R —расстояние, ϵ — невязка, отражающая разброс наблюдаемых значений In(Y) относительно оценок модели, σ — стандартное отклонение распределения невязки









Коэффициенты УПДГ, зависящие от спектрального периода

ποσφφι	щистиог э	יים, אם,	лелщие о	т спсктра	,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,	сриода
Т	C 1	C 2	C 3	C4	C 5	C 6
PGV	4.336809	0.744910	-0.130586	-1.126551	0.175383	-0.003416
PGA	0.416172	0.322472	-0.109281	-1.293378	0.155847	-0.004688
0.02	0.415749	0.321493	-0.109762	-1.293516	0.155764	-0.004679
0.03	0.801687	0.305289	-0.098167	-1.362806	0.160141	-0.004883
0.05	1.272166	0.359747	-0.091202	-1.361649	0.139198	-0.005664
0.075	1.410837	0.492812	-0.080403	-1.271167	0.107827	-0.006273
0.1	1.378241	0.560808	-0.070222	-1.225126	0.098204	-0.005910
0.15	1.266464	0.602051	-0.103438	-1.143799	0.075067	-0.005510
0.2	1.072517	0.579851	-0.143931	-1.081438	0.065104	-0.005347
0.25	0.896899	0.535190	-0.179936	-1.073986	0.071253	-0.004676
0.3	0.794471	0.534248	-0.212658	-1.041812	0.063583	-0.004568
0.4	0.681295	0.579941	-0.283049	-0.982317	0.039173	-0.004279
0.5	0.470730	0.538343	-0.335968	-0.979191	0.042584	-0.003625
0.75	0.018433	0.658764	-0.399108	-0.893634	0.031907	-0.003565
1.0	-0.255888	0.743144	-0.441062	-0.887694	0.032972	-0.002760
1.5	-0.679593	0.982844	-0.423998	-0.902457	0.046006	-0.001921
2.0	-1.077040	1.214210	-0.368096	-0.910801	0.069596	-0.001399
3.0	-1.541530	1.657328	-0.247342	-0.934430	0.086452	-0.000901
4.0	-2.090791	1.830840	-0.158675	-0.971619	0.123109	-0.000773
5.0	-2.474593	1.948040	-0.109515	-1.001623	0.131642	-0.000387
7.5	-3.332308	2.027001	-0.034408	-1.061959	0.170922	0.000130
10.0	-3.983718	1.994428	-0.020883	-1.083146	0.184066	0.000121

Коэффициенты УПДГ, не зависящие от спектрального периода

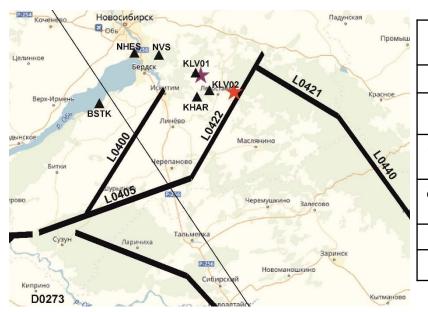
M=4-7 и R =1-250 км 0.02 с - 10 с

h	M _b	M_{ref}	R_{ref}
7.5	6.5	4.5	1.0

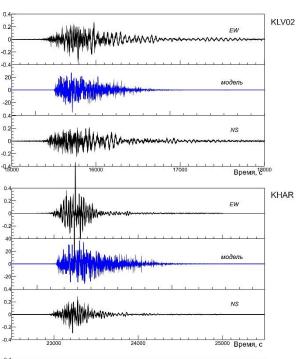
Для учёта неопределённости оценок сейсмических воздействий в рамках ВАСО, для построения логического дерева используются несколько УПДГ из других регионов с соответствующими весами.

В качестве альтернативных выбраны 5 современных УПДГ: 2 глобальных модели для коровой сейсмичности (1 и 2), 2 модели, разработанные для использования в Швейцарских Альпах (4 и 5) и модель, разработанная для Великобритании (3).

Особенности излучения и распространения сейсмических волн в <mark>Алтае-Саянском регионе</mark>, стохастическое моделирование и разработка уравнений прогноза движений грунта

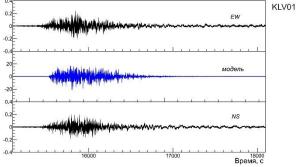


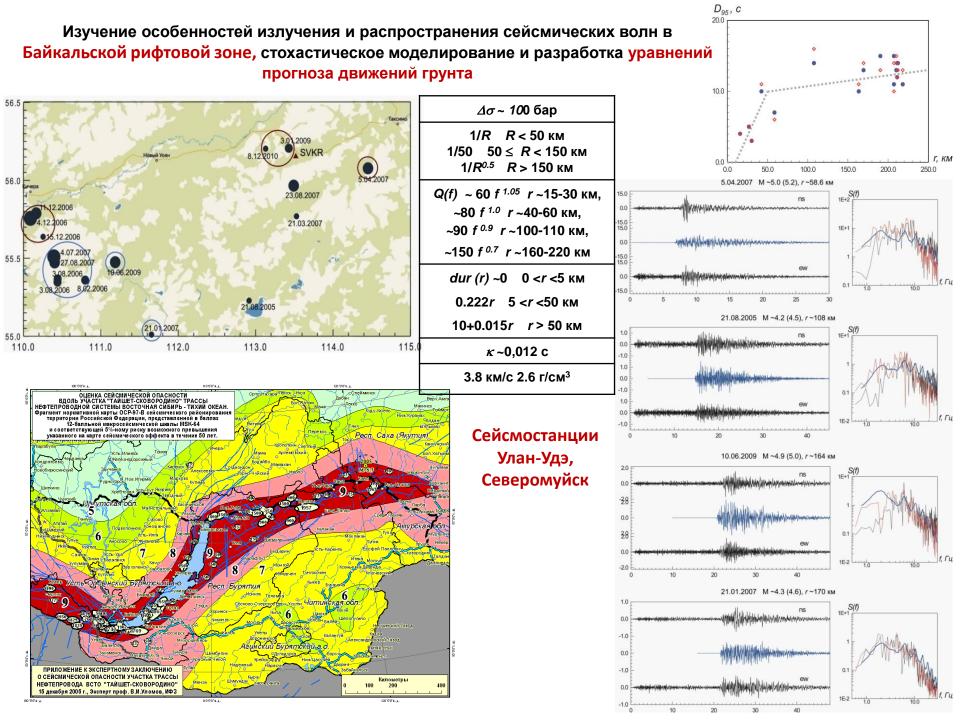
Эпицентр: 54.6311° с.ш.,
83.9406° в.д., <i>h</i> ~ 10 км
<i>∆σ</i> ~ 50 бар
1/R при R < 50 км
1/50 при 50 ≤ <i>R</i> < 150 км
<i>Q(f)</i> ∼ 70 f ^{0.9} для r < 50 км
~30 f ^{0.9} для r > 50 км
dur(r) ~ 0.3 для 0 км <r <1="" td="" км<=""></r>
~0.05r для 1 км <r <30="" td="" км<=""></r>
κ~0,0 c
3.0 км/с 2.7 г/см ³



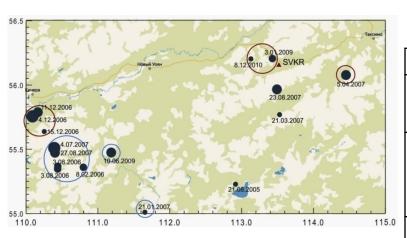
Землетрясение 27 ноября 2023 г.

Стан-	Координат	гы станции	Выс у.м., м	Грунтовые	Гип. и э	опиц.	PGA,
ция	°с.ш.	°в. д.		условия	расст.,	, KM	cm/c ²
KLV02	54.65928	83.71364	144		18.0	14.9	33,2
KHAR	54.61325	83.58966	130	Грунт	24.8	22.7	~40,0
KLV01	54.74281	83.57880	245		28.0	26.2	17,4
NVS	54.84063	83.23444	168	Кварц.жила	51.6	50.7	1,06
NHES	54.85507	82.98549	121	Аллювий	66.7	65.9	0,8
BSTK	54.56765	82.65347	121	Аллювий	84.0	83.4	0,33
SALR	54.41694	85.70287	250		116.7	116.3	0,24





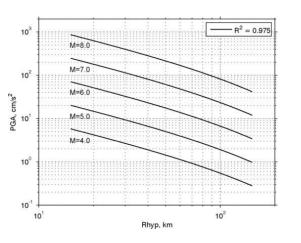
Изучение особенностей излучения и распространения сейсмических волн в Байкальской рифтовой зоне, стохастическое моделирование и создание параметрических моделей излучения и распространения сейсмических волн и уравнений прогноза движений грунта

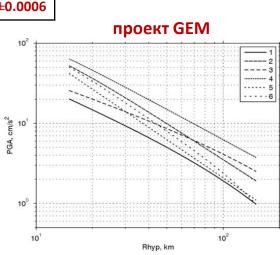


ст. Улан-Удэ, Северомуйск

 $\log(PGA) = c_1 + c_2M_w - \log(R) + c_3R + \varepsilon\sigma$

c ₁	C ₂	C ₃
-0.463±0.1424	1.2515±0.0215	-0.0054±0.0006





 $\Delta \sigma \sim 100$ бар

 $1/50 \quad 50 \le R < 150 \text{ km}$

 $1/R^{0.5}$ R > 150 KM $Q(f) \sim 60 f^{1.05} r \sim 15-30$ KM, $\sim 80 f^{1.0} r \sim 40-60$ KM,

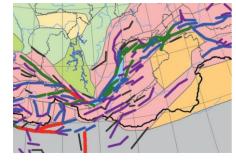
~90 $f^{0.9}$ r ~100-110 км, ~150 $f^{0.7}$ r ~160-220 км

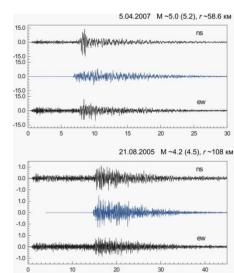
 $dur(r) \sim 0 0 < r < 5 \text{ KM}$

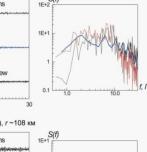
0.222*r* 5 <*r* <50 км 10+0.015*r r* > 50 км

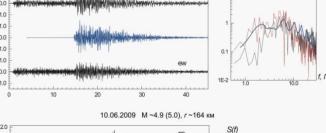
κ~0,012 c

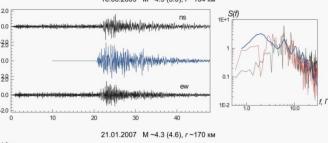
3.8 κм/c 2.6 г/см³

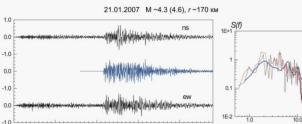


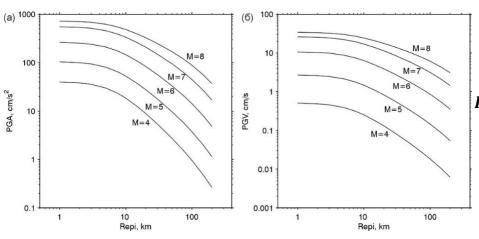












$$ln(Y) = F_M(M) + F_D(R_{epi}, M) + \varepsilon \sigma$$

$$F_M(M) = e_1 + \begin{cases} e_2(M - M_h) + e_3(M - M_h)^2, M \leq M_h \\ e_4(M - M_h), M > M_h \end{cases}$$

$$F_D(R_{epi'}M) = [c_1 + c_2(M - M_{ref})] \ln(R/R_{ref}) + c_3(R - R_{ref})$$

Т	c ₁	$\mathbf{c_2}$	c ₃	e ₁	$\mathbf{e_2}$	$\mathbf{e_3}$	e ₄
PGA	-1.1201	0.1477	-0.0046	0.8278	0.6136	-0.0158	0.0000
PGV	-1.0145	0.1450	-0.0033	4.4790	0.7283	-0.1506	0.0000

h	M _h	M _{ref}	R _{ref}	σ
6.23	6.75	4.5	1.0	0.55

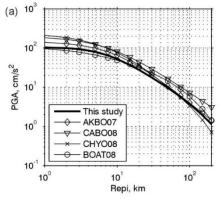
GEM – Global Earthquake Model - публичная некоммерческая организация с государственным участием; один из продуктов - рекомендуемые УПДГ для разных регионов

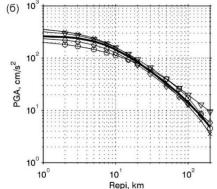
Для Байкальской Рифтовой Зоны GEM рекомендует пять уравнений:

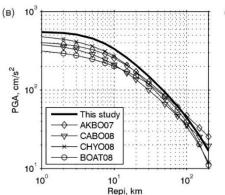
[Akkar, Bommer, 2007; Cauzzi, Faccioli, 2008] - создавались для Европы, и

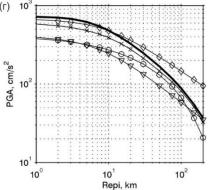
разработанные в проекте Next Generation Attenuation [Boore, Atkinson, 2008; Campbell, Bozorgnia, 2008; Chiou, Youngs, 2008], которые позиционируются как универсальные для коровой сейсмичности.

AKBO07 – [Akkar, Bommer, 2007], BOAT08 – [Boore, Atkinson, 2008], CABO08 – [Campbell, Bozorgnia, 2008], CHYO08 – [Chiou, Youngs, 2008].



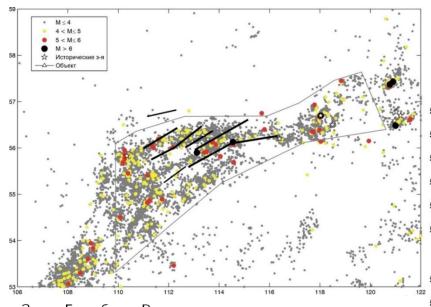






Учет пространственной неоднородности параметров сейсмического режима для построения надежных оценок сейсмической опасности

традиционный подход



Закон Гутенберга-Рихтера:

$$\log_{10}(N) = a - bM$$

Оценка Аки-Утсу:

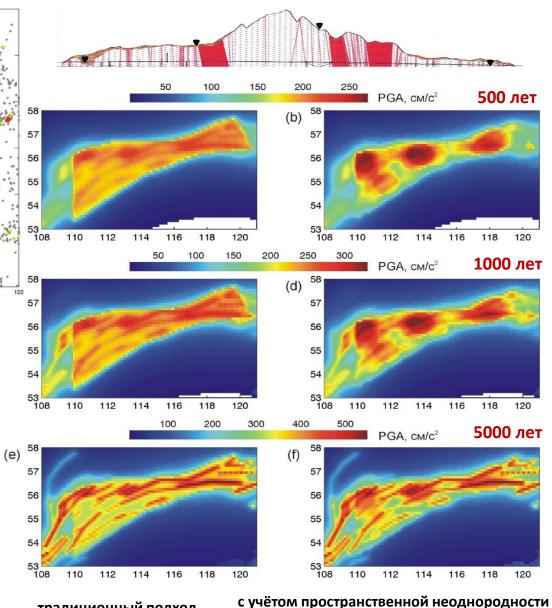
$$\hat{b} = \frac{\log_{10}(e)}{\bar{M} - (M_c - \Delta M/2)}$$

$$\hat{a} = \log_{10}(N) + \hat{b}M_c$$

Обобщение оценки Аки-Утсу для каталогов с изменяющ представительной регистрации Kijko and Smit (2012):

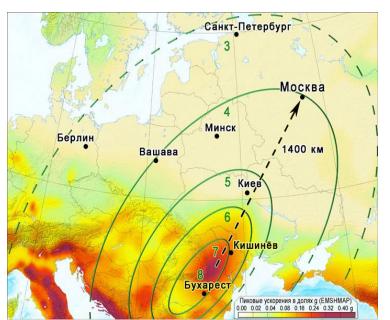
$$\hat{b} = \frac{n}{\sum_{i}^{s} (n_i / \hat{b}_i)}$$

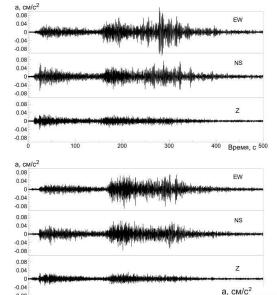
$$\hat{\lambda}_{m} = \frac{n}{\sum_{i}^{s} t_{i} \exp[-\hat{\beta}(M_{c}^{i} - m)]}$$

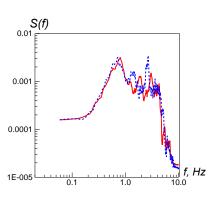


параметров сейсмического режима

Оценка сейсмических воздействий на площадке Лахта-центр в Санкт-Петербурге от удаленных землетрясений с очагами в зоне Вранча (Восточные Карпаты)





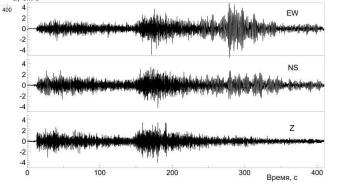


резонансное усиление колебаний на 0,5 – 3 Гц

Акселерограммы землетрясений на сейсмостанции Пулково

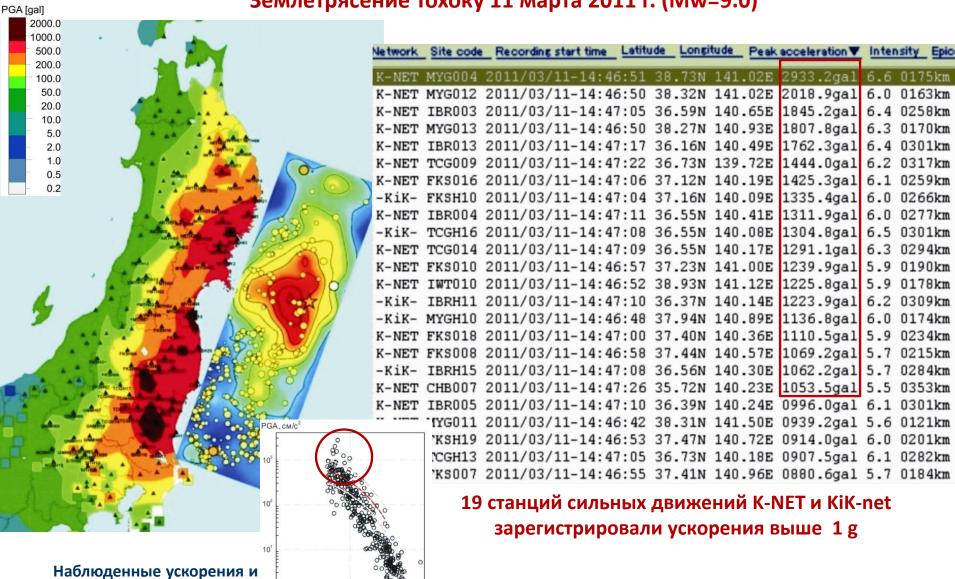
Дата	Время	широта	долгота	глубина	магнитуд	
					а	
2004/10/27	20:34:36.81	45.787	26.622	95.8	5.9	Mw
2014/11/22	19:14:16.00	45.898	27.151	32.0	5.3	Mw
2016/09/23	23:11:20.06	45.715	26.618	92.0	5.6	Mw
2016/12/27	23:20:55.94	45.714	26.599	96.9	5.5	Mw
2018/10/28	00:38:11.39	45.608	26.407	147.8	5.5	Mw

РGА при сценарном землетрясении в Санкт-Петербурге \sim 4,7–7,6 см/с², что выше, чем в Москве: \sim 2.16 ± 0,33 см/с², что очевидно связано с влиянием грунтовых условий: резонансным усилением колебаний на 0,5 – 3 Гц



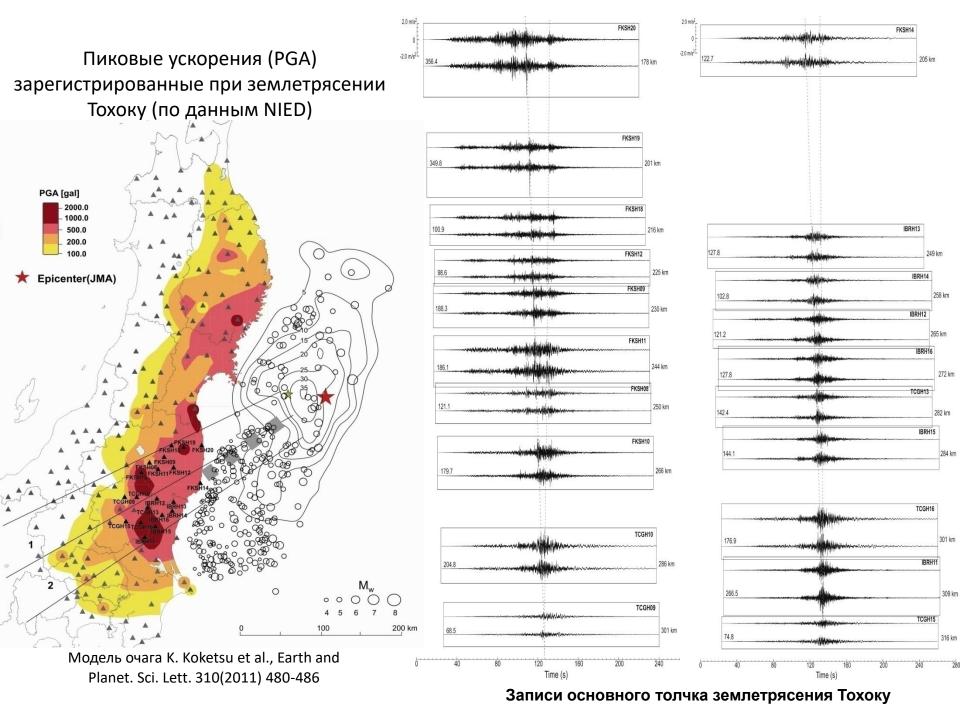
Моделирование сценарного землетрясения: Mw = 8.0, Δσ~320 бар в Санкт-Петербурге по записям 27.10.2004 г. Mw=5.9

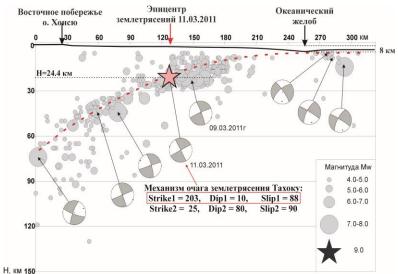
Землетрясение Тохоку 11 марта 2011 г. (Mw=9.0)



эмпирическая зависимость 10

затухания [Si, Midorikawa, 1999]





Продолжительность сильных движений на станциях KiK-net при распространении со скоростью V трещины на участке разломной плоскости длиной $oldsymbol{l}$ при землетрясении Тохоку

 $(l \sim 120 \text{ km}, a \sim 10^{\circ}, V \sim 4 \text{ km/c})$

IBRH14

168

139.5

111

82.5

54

48.3

FKSH14

115

86.5

58

29.5

1

-4.7

Момент

излучения S-

волн концом

трещины (с)

0 (A)

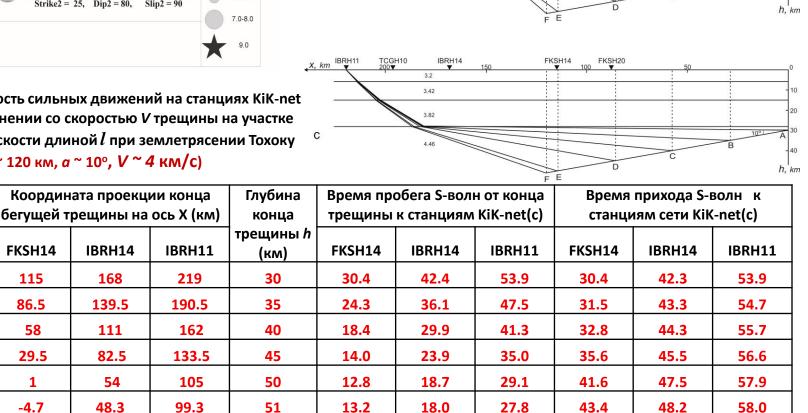
7.2 (B)

14.4 (C)

21.6 (D)

28.8 (E)

30.2 (F)



3.42 3.82

4.46

3.82

4.46

IBRH14 3.2

4.1 c

Relativity and Common Sense A New Approach to Einstein by **HERMANN BONDI, New York 1964**

Г. Бонди Относительность и здравый смысл, МИР, Москва 1967

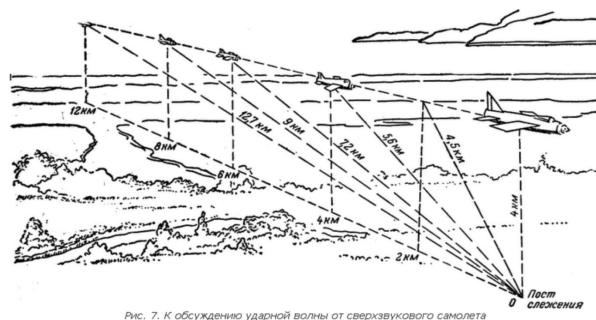


Рис. 7. К обсуждению ударной волны от сверхзвукового самолета

Близкую часть полета слышим в обычной последовательности, а дальнюю часть полета - в обратном порядке: первыми приходят волны, излученные позже

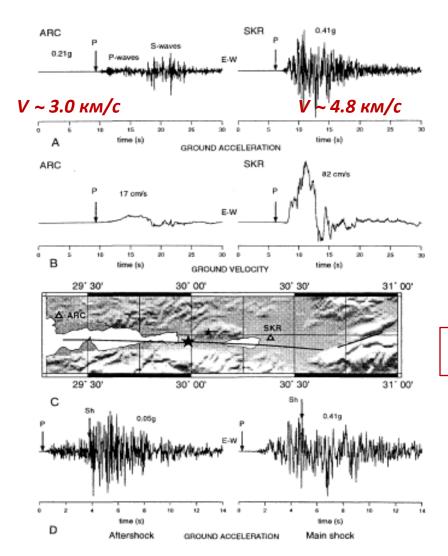
В результате к нам одновременно доходит звук, излученный самолетом сразу на значительной части его пути

возникает ударная волна

Таблица 1	_				
Момент испускания звука, сек	Координата точки, над которой пролетает самолет, км	Расстояние от самолета до наблюдателя по прямой, км	Время пробега звука, сек	Момент прихода звука і наблюдателю, сек	
0	12	12,7	38,5	0+38,5	
0+5	10	10,8	32,7	0+37,7	
0+10	8	9,0	27,3	0+37,3	
0+15	6	7,2	21,8	0+36,8	
0+20	4	5,6	17,0	0+37,0	
0+25	2	4,5	13,6	0+38,6	
0+30	0	4,0	12,1	0+42,1	

How Fast is Rupture during an Earthquake? New Insights from the 1999 Turkey Earthquakes

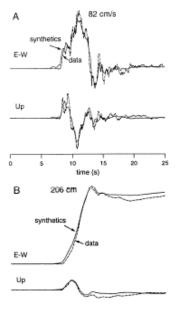
Michel Bouchon, Marie-Paule Bouin, Hayrullah Karabulut, M. Nafi Toksöz, Michel Dietrich, And Ares J. Rosakis



We report that during the two devastating 1999 earth-quakes in Turkey, rupture propagated over a large part of the nearly 200km long fault zone at supershear speed approaching 5km/s. We present observations and modeling which confirm the original inference of supershear rupture during the Izmit earthquake and we show that supershear rupture also occurred during the Düzce earthquake. We show that the rupture velocity measured - about $\sqrt{2}$ times the shear wave velocity - is the value predicted by theoretical studies in fracture dynamics. We look for clues to explain these observations.

 $V < V_{R}$, $V_{S} < V < V_{P}$

the passage of the conical shock wave front



JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH, VOL. 111, B08303, doi:10.1029/2005JB004137, 2006

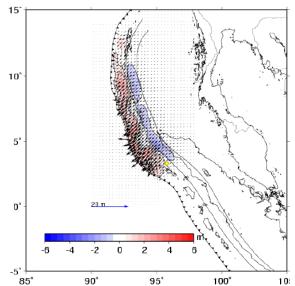
The M_w 7.8, 2001 Kunlunshan earthquake: Extreme rupture speed

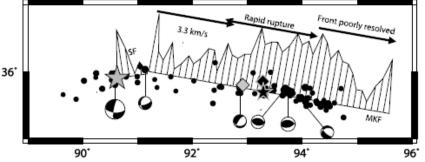
super-P wave rupture speed

variability and effect of fault geometry

D. P. Robinson, C. Brough, and S. Das1

Скорость вспарывания разлома Куньлунь при землетрясении Mw 7.8 2001 была различна: на 1-й стадии от 0 до в среднем 3.3 км/с на 120 км. Затем 150 км на скорости выше скорости Р-волн. На последней стадии скорость снижалась.





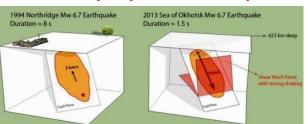
При Суматранском землетрясении 26 декабря 2004 г. трещина распространялась 600 км со средней скоростью 2.5 км/с, и пока неясно, с какой скоростью на остальной части разрыва.

Поперечный размер очага ~200 км, и разрыв был «antiplane» в простирании и «in-plane» в падении

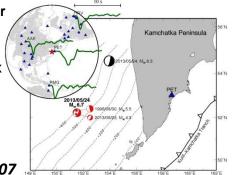
Крупные субдукционные землетрясения (как Суматранское) могут иметь длинный «in-plane» фронт разрыва, который может достигать скоростей вспарывания как при Куньлуньском землетрясении

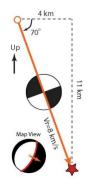
Supershear rupture in a $M_{\rm w}$ 6.7 aftershock of the 2013 Sea of Okhotsk earthquake

Z. Zhan, D.V. Helmberger, H. Kanamori, P.M. Shearer the first deep supershear earthquake



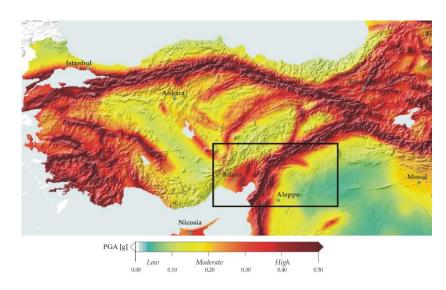
По волновым формам на региональных и телесейсмических станциях и очень короткой продолжительности (~2 с вместо 7-8 с) сделан вывод об ударном фронте



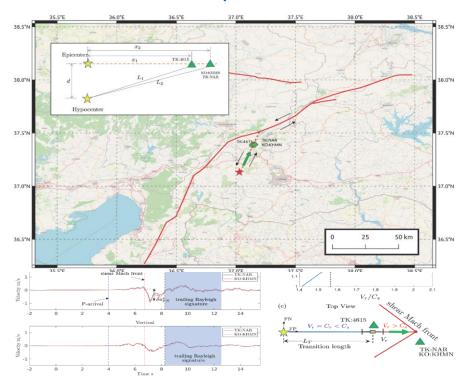


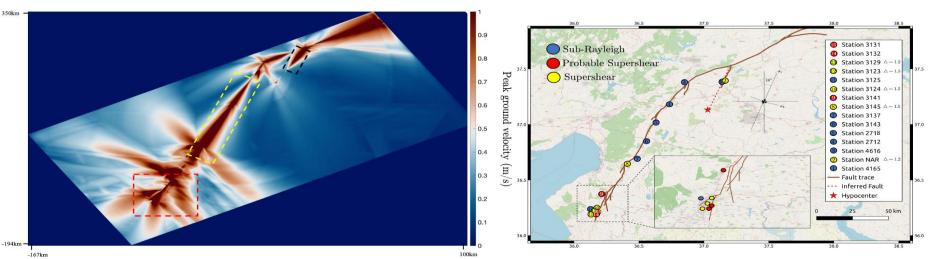
Science 11 July 2014: Vol. 345 no. 6193 pp. 204-207

ЭФФЕКТЫ НАПРАВЛЕННОСТИ ИЗЛУЧЕНИЯ ОЧАГОВ ЗЕМЛЕТРЯСЕНИЙ В ТУРЦИИ 6 ФЕВРАЛЯ 2023 Г.



Распределение пиковых скоростей (PGV), полученное в результате численного моделирования динамического разрыва (из работы [Abdelmeguid et al., 2023]).





«Удар такой был силы, что вместе со стулом я перелетел через стол, пролетел три с половиной метра»... (из фильма интернет-издания Спектр о Нефтегорском землетрясении)





Prof. H. Kawase J. Working Group of Effect of Surface Geology on Seismic Motion (JW-ESG)

