

Землетрясения Прибайкалья

Землетрясения с $K \geq 12$, зарегистрированные в Байкальской сейсмической зоне

Таблица 1

№ п/п	Дата	Момент возникновения, час мин сек	Координаты эпицентра		K
			φ° N	λ° E	
1	22.I	22 25 35,6	54,90	112,62	12
2	19.II	02 05 48,2	56,39	112,69	12
3	13.IV	05 01 32,3	55,43	111,33	12
4	21.VI	20 56 44,5	56,35	117,70	14
5	24.VI	08 30 30,2	56,85	122,22	12
6	1.VII	05 21 44,2	56,09	113,81	13
7	22.VII	04 46 14,9	53,83	109,08	12
8	8.IX	03 07 14	60,5	118,4	13
9	10.X	00 43 34,2	53,83	109,10	12
10	17.XI	13 04 51,1	51,73	98,51	12
11	21.XI	02 35 04,2	54,05	123,74	13
12	29.XI	21 05 27,7	51,79	98,47	14
13	16.III	16 03 40,3	56,15	116,46	12
14	18.III	07 54 37,7	48,39	103,15	14

Сейсмичность региона изучалась в 1974 г. по наблюдениям той же сети 18 стационарных сейсмических станций, что и в предыдущие годы. Ни использованная аппаратура, ни ее частотные характеристики в течение 1974 г. существенно не изменились. Во многом была сохранена и методика изучения сейсмичности.

Некоторые изменения с 1974 г. были внесены в своюнюю обработку наблюдений сети сейсмических станций, описанную ранее в [1]. На основании результатов изучения осредненных годографов сейсмических волн с 1974 г. принятые следующие значения скоростей продольных и поперечных волн: $V_{\bar{P}} = 6,15$ км/сек и $V_{\bar{S}} = 3,58$ км/сек [2]. Введена в обработку полученная К.И. Букиной зависимость коэффициента k для определения начального момента возникновения землетрясения — "время в очаге" — от эпицентрального расстояния или от $\bar{S}-\bar{P}$. Эта зависимость получена в результате изучения 68 сильных землетрясений и имеет следующий вид: $k = 0,001 \Delta km + 2,3$ ($k = 2,31; 2,32; 2,35; 2,40$ соответственно при эпицентральных расстояниях 100, 200, 500, 1000 км). Это позволяет улучшить согласие времени возникновения землетрясений, установленных с одной стороны, по разности $\bar{S}-\bar{P}$, а с другой — по моментам вступления волн \bar{S} по окончанию определенному эпицентру. При использовании постоянного значения $k = 7/3$ между ними систематически наблюдались различия до нескольких секунд. Отмечались и различия во временах возникновения землетрясения, установленные по графикам Вадаги. Указанные изменения методики не решают задачу во всей полноте (в частности, остаются неутренными возможные систематические отклонения отдельных сейсмических станций); но улучшают определение основных параметров землетрясений, особенно эпицентров в краевых эпицентральных зонах, пограничных с соседними Алтаем-Саянским (на западе) и Якутским (на востоке) сейсмическими регионами.

Впервые по материалам 1974 г. сделана попытка осуществить сводную обработку наблюдений сетей сейсмических станций смежных регионов с целью более точного установления эпицентров в переходных полосах от Алтая-Саянского к Байкальской (между 96-м и 99-м меридианами) и от Байкальской к Якутской сейсмическим зонам (между 120-м и 122-м меридианами, севернее 56-й параллели). Эпицентры на указанных территориях определены по необходимости совокупности наблюдений сейсмологами Новосибирска и Якутска. В остальном использованная методика не отличалась от применявшейся при составлении обзоров сейсмичности за предыдущие годы.

Всего в 1974 г. в Байкальской сейсмической зоне определено 2365 эпицентров землетрясений, т.е. общее количество для года средней сейсмичности за последнее время. Наиболее сильные землетрясения (с 12-го энергетического класса) приведены в табл. 1. Эпицентры трех из них (24.VI, 8.X и 21.XI) хотя формально и расположаются вне зоны, но лежат близко к ее границам и потому включены в таблицу.

Распределение изученных толчков по энергетическим классам показано в табл. 2. Это распределение характеризуется относительным зажижением числа землетрясений 11-го энергетического класса, особенно в юго-западной половине рифтовой области, что приводит к повышению уловых коэффициентов графиков повторяемости γ и увеличению повторности их определения. Сравнение ежегодного количества толчков различной энергии во всей зоне и отдельных ее частях по материа-

Таблица 2
Распределение землетрясений Прибайкалья по энергетическим классам

K	Число землетрясений			
	Вся зона	Рифт	Северо-восточная часть рифта I	Юго-западная часть рифта II
14	3	1	1	—
13	3	1	1	—
12	8	6	4	2
11	13	7	6	1
10	56	37	29	8
9	222	143	92	51
8	724	467	307	160
7	1079	899	746	153
6	257	224	190	34
5	9	9	9	—
Общее число землетрясений	2374	1794	1385	409
γ	$-0,51 \pm 0,04$	$-0,51 \pm 0,06$	$-0,50 \pm 0,04$	$-0,55 \pm 0,12$

Таблица 3

Федерации Л.А. Мишариной)

Параметры механизма очагов землетрясений

Дата и время возникновения землетрясения	Плоскость I		Плоскость II		Компоненты подвижки по простиранию	Компоненты подвижки по падению	Сжатия	Промежуточное	Растяжение
	Az°	a°	Az°	a°					
19. II 2 час 05 мин	10	19NW	+0,643	-0,766	52	7SE	-0,208	-0,978	158
21.VI 20 час 56 мин	40	58SE	+0,643	-0,766	99	5NE	-0,719	-0,695	74
1.VII 5 час 21 мин	82	80NW	-0,018	+1,000	87	10SE	+0,087	+0,996	172

Развитие сейсмического процесса во времени в области Байкальского рифта характеризует диаграмма (рис. 4), где землетрясения представлены в проекции на условную ось рифтовой системы (см. предыдущие обзоры сейсмичности Прибайкалья).

Сейсмичность Прибайкалья в 1974 г. отражает естественное продолжение сейсмического процесса, наблюдавшегося в предшествующее время. Это находит выражение как в главных чертах общей структуры эпицентрализованного поля, из года в год дающей одну и ту же картину, приуроченную к зоне Байкальского рифта, так и в отдельных конкретных, более локальных проявлениях.

Преемственность по отношению к 1973 г. была повышенная сейсмическая активность в первой половине 1974 г. в районе северо-восточной части Ципиканской впадины вслед за землетрясением 22 января 1974 г. (№ 1). 12-го энергетического класса. Землетрясение такого же класса было зарегистрировано здесь же 10 мая 1973 г., 13-го класса — 16 июня 1973 г. Описание последовавшей в 1973 г. довольно крупной серии слабых толчков в этом районе и сейсмогеотоническая его характеристика приведены в обзоре сейсмичности Прибайкалья за 1973 г. [3].

В 1974 г. на площади, ограниченной координатами 54°7'—55°1' с.ш. и 112°5'—113°1' в.д., отмечено примерно 115 землетрясений 7—9-го энергетических классов. В основном они происходили в январе—мае 1974 г., далее до конца года число толчков было небольшим и довольно равномерно распределенным по месяцам, с некоторой активизацией в августе. Таким образом, в 1974 г., по-видимому, можно предположить, что наблюдается завершение временной активизации сейсмического процесса в районе северо-восточной части Ципиканской впадины. Значения сейсмической активности были самыми большими во всей зоне в 1974 г. ($A_{10} = 3$).

Как всегда, активной и в 1974 г. была область горной перемычки между Верхне-Ангарской и Муйской впадинами. 19 февраля 1974 г. (№ 2) произошло землетрясение 12-го энергетического класса в ее западной части, 1 июля — землетрясение 13-го класса в восточной части. Если для первого из указанных землетрясений, согласно результатам изучения механизма очага (табл. 3), из двух возможных плоскостей подвижки выбрать круто падающую к юго-востоку плоскость северо-восточного простираания, то движение при землетрясении должно быть преимущественно типа сброса. Что же касается очага землетрясения 1 июля, то здесь в любом случае azimuth простирания восточный, а подвижка представляет собой практический чистый взброс. Напряжение растяжения по результатам для этого землетрясения составляет значительный угол с горизонтальной плоскостью. Землетрясение 1 июля сопровождалось некоторой активизацией соответствующего

локального района в июле и августе 1974 г. Однако больших роев землетрясений в области горной перемычки между Верхне-Ангарской и Муйской впадинами в 1974 г. не происходило. Сейсмическая активность в западном и восточном районах перемычки в 1974 г. $A_{10} = 1$.

Землетрясение 13 апреля 1974 г. ($K = 12$) в районе между Баргузинской и Верхне-Ангарской впадинами интересно в том отношении, что его эпицентр располагался на участке сейсмически активной полосы северо-восточной ориентации, намечаемой между Баргузинским хребтом и Верхне-Муйской впадиной [4]. Землетрясения таких классов здесь довольно редки. Наиболее близкий эпицентр, расположенный юго-западнее, относится к землетрясению 1963 г. ($K = 12$). Сейсмическая активность в 1974 г. $A_{10} = 1$.

Одним из наиболее важных сейсмических событий в Байкальской рифтовой области в 1974 г. было землетрясение 21 июня с $M = 5,1$ в Удоканском районе. За последнее время интенсивность регистрируемых здесь землетрясений возрастала. В 1973 г. произошло максимальное к этому году землетрясение 12-го класса [3] с эпицентром в Удоканском поднятии, между юго-западным окончанием Чарской впадины и эмбриональной Лурбинской впадиной, расположенной в среднегорной ступени хребта Удокан. Эпицентр землетрясения 1974 г. находился в отличие от предыдущего, не к северу, а к югу от Лурбинской впадины, на Довсанском блоке, представляющем отрог хр. Удокан. Сейсмичность этого блока, по-видимому, характеризующегося повышенным сейсмическим потенциалом, как и особенности его тектоники, описывалась ранее [5]. Землетрясение с $K = 11$, сопровождавшееся афтершоками, зарегистрировано здесь в 1969 г., но наибольшая активизация за весь прежний период времени отмечена в 1971 г., когда максимальный по силе толчок также достигал 11-го класса.

События 1974 г. практически начались наиболее сильным толчком. Во второй половине 1973 г. число слабых землетрясений в этом районе было относительно небольшим. Всего в 1974 г. в районе, ограниченном координатами 56°3'—56°5' с.ш., 117°3'—117°9' в.д., зарегистрировано 166 землетрясений 7-го энергетического класса. Количества землетрясений, как обычно, уменьшилось с течением времени после основного толчка. Эпицентральная область афтершоков, помимо Довсанского блока, охватывала Лурбинскую впадину и достигла указанного выше района эпицентра землетрясения 1973 г. ($K = 12$). По сравнению с Кодарским землетрясением 1970 г. ($K = 14$) численность афтершоков землетрясения 1974 г. в Удоканском районе была значительно меньше. Несмотря на то что основное землетрясение

1974 г. относится к числу наиболее сильных, зарегистрированных в регионе в 1974 г., сведения о макроэзеймических его проявлениях скучны в значительной степени из-за малой заселенности территории. По сообщениям отдельных лиц, склонных к землетрясениям на мерзлой станции Удокан и в пос. Средний Калар (центральные расстояния до 50 км) была 4 балла. Ощутилось землетрясение в пос. Нелюты и его окрестностях (расстояния примерно 100 км). Здесь отмечены случаи пробуждения спящих. Как следует из поступивших сообщений, землетрясение не ощущалось в поселках Чара, Калакан, Усть-Каренга.

осей напряжений по данным о землетрясении 21 июня типична для Байкальской рифтовой зоны: напряжение сжатия ближе к вертикали, чем к горизонтали, напряжение растяжения практически горизонтально и ориентировано вкrest основным геологическим структурам. Однако существенное значение в процессе имеет сдвиговая компонента подвижки.

Значение сейсмической активности в рассматриваемом районе характеризовалось в 1974 г., как и в районе Цинканской впадины, максимальным уровнем $A_{10} = 3$.

Значительно восточнее указанной эпицентральной области, в Становом хребте, 24 июня 1974 г. произошло землетрясение 12-го класса. За период существования сети региональных сейсмических станций в тех же местах известно только одно землетрясение 22 июня 1975 г.

Из других наиболее сильных землетрясений 1974 г. следует отметить два толчка 12-го класса практическим и тем же эпицентром в районе Чивыркуйского залива на Байкале: 22 августа (№ 7) и 10 октября (№ 9). Такое же землетрясение здесь было в 1969 г. Эта область интересна тем, что граничит с более северным районом, где сейсмичность на протяжении всего периода инструментальных наблюдений понижена.

В ноябре 1974 г. активизировалась северная часть приграничной полосы между восточной Тувой и Монголией. Повышенная сейсмичность этой мериодонально ориентированной полосы известна [4] и отчетливо проявляется, в частности на карте слабых землетрясений ($K = 7-8$) за 1974 г. (см. рис. 2). В указанной северной части полосы 17 ноября 1974 г. произошло землетрясение 12-го класса (№ 10), а 29 ноября — 14-го класса (№ 12). Процесс сейсмической разрядки продолжался и в декабре. Всего здесь в 1974 г. зафиксировано около 70 толчков, уровень сейсмической активности характеризуется высоким значением $A_{10} \sim 2$. Землетрясение 29 ноября является первым толчком 14-го класса, зарегистрированным в данной эпицентральной области с момента организации региональной сети сейсмических станций. По сообщению Ф.Х. Плахина, заведующего сейсмической станцией Орлик, землетрясение ощущалось в пос. Орлик на расстоянии около 120 км от эпицентра с силой 4 балла (звук посуды, дребезжание скамеек, в ряде случаев пробуждение спящих) и сопровождалось гулом. Слабо опу-

По полученным сведениям в том же пос. Орлик и его окрестностях 13 января 1974 г. в 8 час 48 мин ощущалось землетрясение силой 3—4 балла, энергетический класс которого был равен 9. Эпикентр располагался близко к поселку (на расстоянии 10 км).

В двух из трех областей постоянно повышенной сейсмической активности, где непрекращающимся проишествием происходили сильнейшие землетрясения, в 1974 г. зарегистрированы более сильные толчки. В области, где располагались афтершоки Муйского землетрясения 1957 г., зарегистрирован — на фоне повышения сейсмичности — толчок 12-го класса (сейсмическая активность района равна примерно 0,5). В области афтершоков Моготского землетрясения 1967 г. 18 декабря 1974 г. отмечено землетрясение 14-го класса ($M = 5,4$), сопровождавшееся сравнительно небольшим опустыниванием афтершоков. Такой силы землетрясений здесь не было с 1967 г. Это землетрясение было настолько интенсивным, что ощущалось силой 3 (4) балла на расстояниях более 20 км от эпицентра в ряде пунктов на юге Бурятии (в Зааминске, Холгосоне, Баннголе, Цаксире, согласно сообщению заведующего сей-

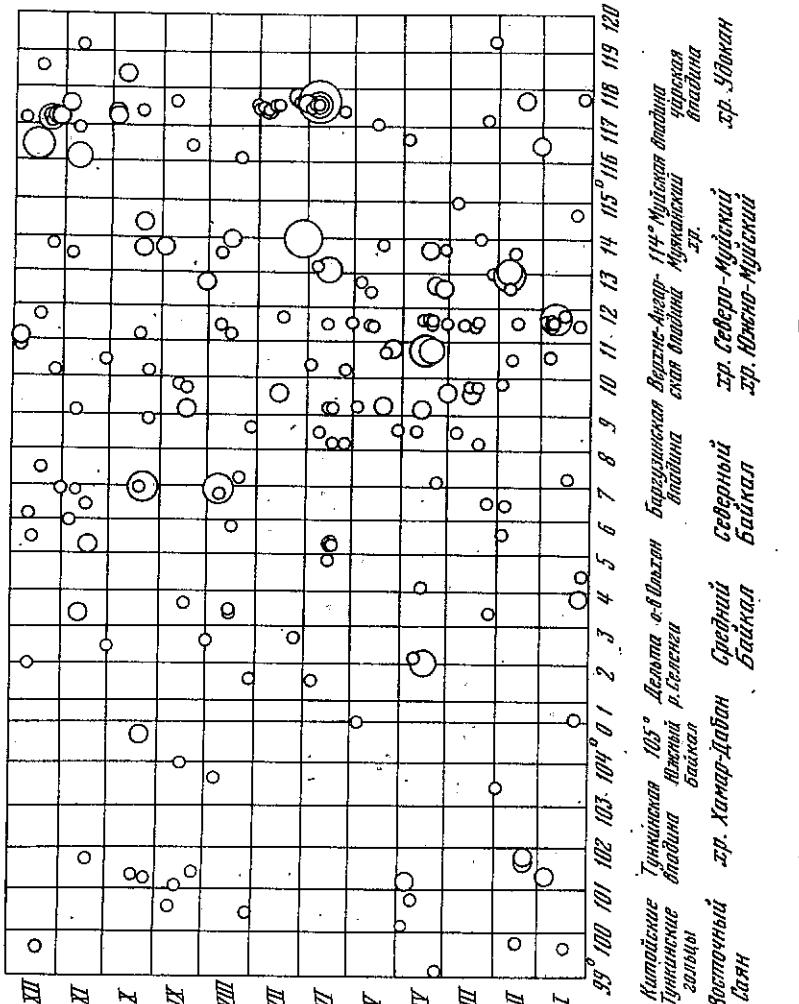


Рис. 4. График пространственно-временного распределения землетрясений в 1974 г. (в проекции на условную ось Байкальской рифтовой системы)
Числа у кружков соответствуют энергетическим классам землетрясений

Таблица 4
Землетрясения из районов афтершоков сильных толчков Прибайкалья в 1971–1974 гг.

Земледелие	Район	1971 г.		1972 г.		1973 г.		1974 г.	
		n	K _{max}						
Мытское 1957 г.	55,9-56,3° с.ш. 116,1-117,1° в.д.	103	11	84	10	60	10	92	12
		79**		58**		43**		85**	
Тас-Ориахское- 1967 г.	56,3-56,7° с.ш. 120,5-121,5° в.д.	83	10	43	11	56	11	46	11
		50*		28*		37*		40*	
Моготское 1967 г.	47,9-48,7° с.ш. 102,5-103,5° в.д.	74	11	72	10	70	12	56	14
		54*		55*		56*		51*	

n – число всех зарегистрированных землетрясений.

卷之三

*CK 8.

Макророссийские сведения о землетрясении 8 октября

смитской станицей Закаменск Н.И. Шеметова). В пос. Санага, расположенному несколько северо-западнее, землетрясение не ощущалось. Значение A_{10} в этом районе в 1974 г. равнялось примерно 1.

Tzu Hsuan Chou

в Липецкой области отмечены афтершоков мас-приряжского землетрясения 1967 г. максимальным землетрясением было с $K = 11$ ($A_{10} \sim 2$). Сравнительная характеристика общих тенденций в проявлении сейсмичности в этих районах за последние годы ясна из данных табл. 4 (см. также [6]).

Землетрясение 8 октября 1974 г.

Совершенно особое место среди землетрясений не только 1974 г., но и во всей имеющейся информации о сейсмичности региона занимает толчок 8 октября 1974 г. (№ 8). Эпицентр его располагался в пределах Приленского плато, на западной территории юго-западной части Якутии, вблизи северной границы Байкальского региона, где ранее землетрясения не отмечались. Землетрясение 8 октября 1974 г. необычно по характеру записи на сейсмограммах: всегда интенсивные волны P , S на них не выражены, но весьма интенсивны волны P , S .

Согласно данным Оперативного сейсмологического бюллетеня ИФЗ АН СССР, на двух сейсмических станциях Советского Союза уже при первичной обработке наблюдений выделены волны, которые можно интерпретировать как P и S . Станции Байкальской региональной сети также зарегистрированы вступления,

Макророссийские сведения о землетрясении 8 октября

В эпцентральной области афтершоков Гас-Юрихского землетрясения 1967 г.

Сравнительная характеристика общих тенденций в проявлении сейсмичности в этих районах за последние годы ясна из данных табл. 4 (см. также [6]).

№ п/п	Пункт	Δ , км	Балль- ность	№ п/п	Пункт	Δ , км	Балль- ность
1	Джамши	55	5	15	Монгольский пункт "Баслагтах"	105	4-5
2	Килиер	60	5-6	16	Олекминск	110	4
3	Тиннац	75	4-5	17	Токто	110	4-5
4	Дабан	75	5*	18	Нюя	110	4-5*
5	Эргелжий	75	5-6	19	Солиака	120	4
6	Нерюктай-1	85	5*	20	Сандыкчев	135	4-5
7	Чапаево	85	5	21	Багамай	150	4-5*
8	Кочегарово	85	4-5	22	Курунг	155	4
9	Нохтуйск	85	4	23	Ленск	185	4
10	Дельтыская	85	4-5	24	Джикимде	255	4
11	Мача	90	4	25	Мамакан	390	3
12	Турукта	100	4-5	26	Чара	400	3
13	Абага	100	4-5				4
14	Ункор	105					

*Был спышен гул.
В пунктах Кемп
затерявшись не

которые можно отождествить с подобными волнами и волнами δS . Это указывает на то, что очаг землетрясения располагался на небольшой глубине под подошвой земной коры, что для региона является необычным. Отраженные волны pP и sS обычно не выделяют при интерпретации сейсмограмм на малых эпизентральных расстояниях. Расчеты, однако, показывают, что существование этих волн на небольших расстояниях (до 1000 км) при очаге под земной корой возможно, если среда под границей Мохоровичича гравиентна, подошвой коры, т.е. скорости распространения сейсмических волн замедляются с глубиной. Таким образом, наблюдения за землетрясением 8 октября 1974 г. свидетельствуют также о наличии градиента скорости под подошвой коры в соответствующем районе. Эпицентр землетрясения находится на территории Березовского краевого промышленного узла на окраине Сибирской платформы. Здесь не только намечается достаточно резкий перегиб фундамента, но и выявлено крупное разрывное нарушение — зона Кемпенгийско-Батамайского разлома. Согласно результатам ГСЗ (Г.Д. Бабаян и др.), указанный разлом проникает в мантию и разделяет блоки земной коры

Магнитуда землетрясения 8 октября 1974 г. не очень велика ($m_{PV} = 5,2$), но ощущалось оно в южном и юго-западном направлениях от эпицентра на расстояниях до 400 км. Имеются сведения о проявлении землетрясения в Ленском, Олекминском, Вильямском районах Якутской АССР, в северо-восточных районах Иркутской области, на севере Читинской области. Маршрутоное обследование проявлений землетрясения и их анализ в десяти населенных пунктах осуществлены сотрудниками Института земной коры СО АН СССР А.Д.Абдалаковым и Т.М.Козыревой. Из ряда пунктов получены опросные листы. Сбору макросейсмических сведений и данных о строении эпигенетического района содействовали сотрудники Института геологии

Построенная карта изосейст представлена на рис. 5. Перецены пунктов с указанием балльности и расстояния до эпицентра даны в табл. 5.

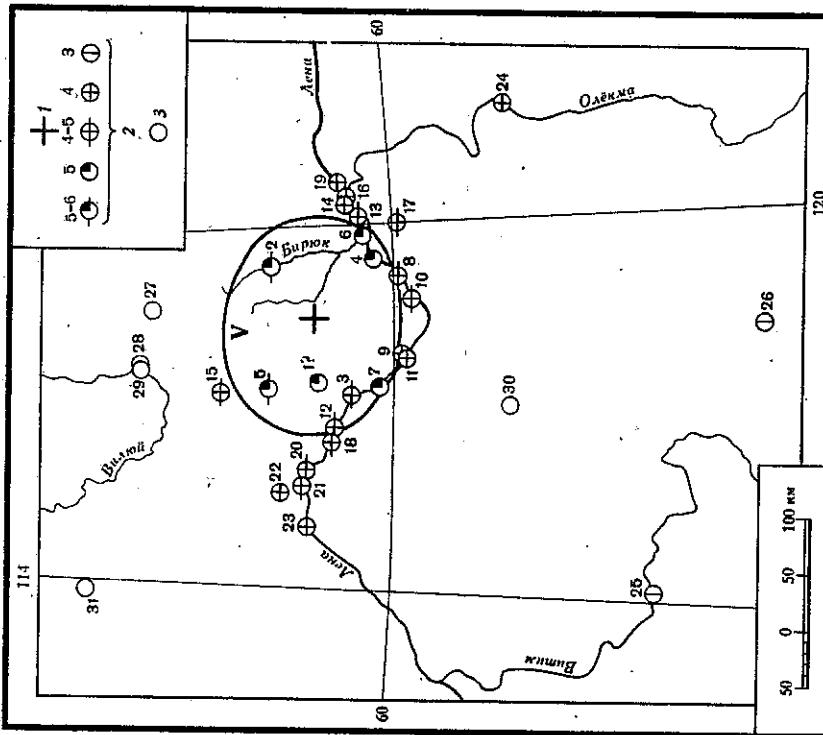


Рис. 5. Карта макроизометрических данных о землетрясении 8 октября 1974 г. Составлена по материалам обследования А.Д. Абзакова, опросным листам и сведениям с сейсмических станций
 1 — эпицентр землетрясения; 2 — балльность; 3 — не определено. Номера изолиний

№	Число	Момент возникновения, час мин сек	Координаты эпицентра		Класс гипнос-ти	№ райо-на	К	№ райо-на	Макросейсмиче-ские данные
			φ°N	λ°E					
Февраль									
24	08 34 17,3		54,85	112,69	a	9	9	16	
	18 01 48,9		54,87	112,60	b	9	9	16	
25	13 07 41,4		53,74	111,89	b	9	9	17	
26	21 39 30,5		52,57	101,31	b	10	1	10	
	23 49 47,6		55,41	111,06	b	9	9	14	
27	15 27 49,4		54,89	112,73	a	9	9	16	
31	16 27 25,0		56,21	116,45	a	10	10	19	
Март									
2	22 20 06,0		50,69	117,12	a	9	9	18	
5	12 43 15,0		49,24	98,46	a	9	9	2	
6	09 58 16,6		48,94	104,42	a	9	9	7	
7	08 36 03,4		51,63	101,76	b	10	4	4	
	21 04 42,4		51,67	101,75	b	10	4	4	
9	21 44 30,0		49,26	98,47	a	9	9	2	
	22 44 39,2		48,21	114,67	a	9	9	22	
10	09 18 59,6		56,60	117,73	b	10	20	20	
11	13 46 19,9		51,87	99,74	b	9	9	2	
13	11 36 09,4		54,90	112,69	a	9	9	16	
14	20 46 35,8		56,54	121,18	a	9	9	20	
16	08 41 51,2		56,01	113,49	a	9	9	15	
18	01 51 54,0		55,83	110,64	b	9	9	13	
19	02 05 48,2		56,39	112,69	b	12	13	13	
20	02 30 36,7		56,39	112,74	b	11	13	13	
21	10 38 48,2		55,23	113,45	b	9	9	16	
21	15 49 39,0		49,53	98,26	a	10	2	8	
23	04 31 24,8		55,19	110,66	b	9	9	14	
24	12 16 14,6		53,49	108,11	b	9	9	8	
25	13 21 32,3		52,95	103,43	b	9	9	3	
Апрель									
1	12 53 12,4		56,05	113,67	b	9	9	15	
20	34 35,1		48,06	102,96	a	9	9	7	

всеми, в частности на открытом воздухе, во время ходьбы. В домах появились трещины и осипалась штукатурка. Был слышен гул, напоминающий шум ветра или отдаленного взрыва. Такие эффекты наблюдались на метеостанции Кильдер. Карта макросейсмических проявлений землетрясения 8 октября 1974 г. свидетельствует о значительной неравномерности распространения сотрясений. В направлении к северу сотрясения затухали значительно быстрее, чем при распространении на юг. В северном румбе землетрясение уже не было заметно в поселках Сунтар и Кемпендей на расстоянии в 150 км от эпицентра, тогда как в южном и юго-западном направлениях оно достигло поселков Чара и Бодайбо (около 400 км). Для более детального изучения этого необычного землетрясения в дальнейшем целесообразно привести специальное исследование.

Исходные фактические материалы к обзору в основном подготовлены сотрудниками лаборатории региональной сейсмичности Института земной коры СО АН СССР К.И. Букиной, Л.В. Анисимовой, Л.И. Беловой, Л.П. Виноградовой, Н.И. Дорогокупец, Г.Ф. Дренновой, Г.И. Переваловой, Э.А. Третьяк, Е.В. Фоминой.

ЛИТЕРАТУРА

- Голенецкий С.И., Мишарина П.А., Новомейская В.Ф. и др. Землетрясения Прибайкалья. — В кн.: Землетрясения в СССР в 1967 году. М., "Наука", 1970.
- Голенецкий С.И., Перевалова Г.И. Скорости сейсмических продольных волн под подошвой земной коры в Байкальской рифтовой зоне. — В кн.: Геофизика Иркутск, 1972.
- Голенецкий С.И. Землетрясения Прибайкалья. — В кн.: Землетрясения в СССР в 1973 году. М., "Наука", 1976.
- Голенецкий С.И. Итоги и задачи изучения сейсмичности Прибайкалья. — В кн.: Проблемы наук о Земле и их развитие. Иркутск, 1975.
- Голенецкий С.И., Букина К.И., Деминович М.Г. и др. О сейсмичности Прибайкалья в 1968—1969 гг. — "Изв. АН СССР. Физика Земли", 1973, № 7.
- Голенецкий С.И., Букина К.И., Новомейская Ф.Б. и др. Землетрясения Прибайкалья. — В кн.: Землетрясения в СССР в 1970 году. М., "Наука", 1973.

Каталог землетрясений Прибайкалья с $K \geq 9$ за 1974 г.

№	Число	Момент возникновения, час мин сек	Координаты эпицентра		Класс гипнос-ти	№ райо-на	К	№ райо-на	Макросейсмиче-ские данные
			φ°N	λ°E					
Январь									
1	15 32 28,0	51,17	98,18	a	2	23 53 47,0	53,64	119,31	b
3	09 31 42,8	50,87	97,91	a	2	07 29 36,4	56,25	112,76	a
4	01 54 07,5	56,33	117,76	b	4	09 57 03,2	52,48	106,86	b
4	03 00 27,2	52,84	107,49	b	5	12 39 13,8	53,94	108,54	b
5	18 01 03,6	54,87	112,68	b	6	10 01 46,3	56,47	117,17	a
6	08 21 36,9	52,96	106,85	b	10	01 30 35,6	56,33	113,89	b
7	16 17 09,6	56,11	114,68	b	11	04 36 44,9	57,51	122,07	a
8	21 43 10,5	51,72	104,81	b	14 51 43,1	54,91	112,86	b	16
8	03 47 21,2	52,23	98,37	b	22	53 33,4	54,94	109,31	b
20	18 06,9	48,43	103,01	a	12	05 02 00,0	54,29	111,54	b
12	12 39 42,5	52,47	98,83	b	13	00 11 42,8	54,92	112,54	b
14	17 04,2	57,45	120,08	a	16	04 25 52,0	48,61	100,20	a
13	08 48 05,4	52,44	99,69	b	23	54 04,2	54,87	110,63	b
22	22 58 41,9	53,45	109,77	b	23	19 50 23,4	50,63	110,73	b
15	01 53 40,7	50,68	98,61	a	25	20 07 03,7	56,19	115,00	a
21	21 07 50,1	49,59	99,54	a	26	02 35 00,6	54,09	110,52	b
16	08 00 38,8	54,91	112,86	b	27	02 15 32,1	48,45	103,00	a
18	08 08 00,0	49,10	98,12	a	28	08 07 45,2	50,92	109,14	a
22	01 02 12,2	50,59	97,62	a	31	08 16 58,8	55,06	110,47	b
01	23 07,6	50,59	97,56	a	19	02 05 57,2	54,91	112,59	b
22	25 35,6	54,90	112,62	b	21	14 59,8	54,50	117,48	b
23	03 29 28,9	54,87	112,58	a	23	12 53 12,4	56,05	113,67	b
19	53 48,9	50,53	97,56	a	20	34 35,1	48,06	102,96	a
1									

Продолжение

№	Число	Момент возникновения, час мин сек	Координаты эпицентра		Класс точности	K	№ район-на	Макросейсмические данные		Координаты эпи- центра	Класс точнос-ти	K	№ район-на	Макросейсмические данные	
			φ°N	λ°E				φ°N	λ°E					φ°N	λ°E
2	14 05 53,0	56,08	112,56	6	10	13	12	14 41 31,8	54,87	110,37	6	9	14	14	14
3	01 10 03,0	50,86	99,15	6	9	2	13	00 42 27,8	53,13	108,15	6	9	8	8	8
6	17 09 30,5	53,93	109,09	6	9	8	13	05 33 39,1	56,55	120,97	A	9	20	20	20
7	10 08 48,0	50,86	98,25	A	9	2	13	07 41 36,7	53,07	107,75	6	9	8	8	8
20	12 48,6	56,15	112,69	a	10	13	15	16 51 24,6	53,12	108,17	6	9	8	8	8
9	03 11 01,3	55,46	111,26	6	11	14	15	10 05 52,0	50,58	110,42	A	10	2	2	2
16	07 49,0	54,94	112,80	a	9	9	15	12 14 22,0	50,60	97,19	A	9	2	2	2
18	12 01,9	54,88	112,68	a	9	16	16	18 14 02,2	54,87	112,63	6	9	16	16	16
21	51 05,6	50,89	98,41	A	9	2	16	04 01 40,1	52,02	117,31	A	9	18	18	18
10	02 40 27,5	52,85	109,16	6	9	10	16	22 12 33,7	56,18	112,89	6	11	13	13	13
11	01 07 00,0	55,00	112,75	6	9	16	19	16 42 48,1	54,22	110,42	6	9	14	14	14
13	03 26 24,7	56,14	113,67	6	10	15	21	13 35 00,9	55,29	113,81	6	9	16	16	16
3	05 01 32,3	55,43	111,33	6	12	14	4	20 56 44,5	56,35	117,70	6	14	20	20	20
17	17 19 31,3	52,35	98,88	6	9	2	22	05 59 02,0	56,37	117,61	6	9	20	20	20
14	09 29 30,4	52,20	105,84	6	11	5	23	06 51 01,8	56,36	117,59	6	11	20	20	20
12	16 37,5	49,98	100,28	A	9	2	24	03 13 34,3	56,37	117,63	6	9	20	20	20
15	11 40 48,2	55,65	112,14	a	9	15	25	20 53 29,9	51,98	122,22	A	12	20	20	20
19	19 03 53,2	55,35	110,00	6	10	9	26	12 48 05,4	56,37	117,51	a	9	5	5	5
17	15 06 23,5	52,82	107,30	6	9	8	28	07 02 08,4	55,31	111,08	6	9	14	14	14
20	00 07 01,6	54,97	110,62	A	9	2	29	14 33 25,4	56,46	121,02	A	11	20	20	20
13	31 31,8	52,29	105,90	6	9	8	30	17 50 30,2	56,32	117,58	6	10	20	20	20
24	14 52 33,8	51,90	101,14	6	10	4	31	14 01 47,8	56,37	117,58	6	9	20	20	20
25	04 41 38,6	51,19	100,16	6	9	2	Июль								
17	10 56,3	51,13	98,50	6	9	2	6	05 21 44,2	56,09	113,81	6	13	15	15	15
26	21 44 40,9	56,18	116,65	a	9	19	3	03 38 43,8	57,67	121,24	A	10	12	12	12
27	12 37 52,8	51,15	98,51	b	6	2	4	10 07 06,0	56,40	117,72	a	9	20	20	20
20	04 47 23,4	50,57	100,76	A	9	2	5	03 17 08,0	52,29	106,46	a	9	8	8	8
10	13 06 40,2	55,36	111,36	6	9	20	9	18 41 58,7	48,00	103,00	A	11	7	7	7
11	20 19 59,3	56,14	113,62	a	9	14	13	08 02 45,2	55,00	12,70	a	9	16	16	16
12	10 17 52,0	55,32	109,97	6	10	9	16	15 22 50,0	54,94	110,73	6	10	14	14	14
15	00 56 13,0	49,54	97,63	A	10	2	17	11 38,5	56,69	117,41	a	9	20	20	20
16	15 01 12,5	56,36	117,09	a	9	20	27	10 21 04,6	56,32	117,50	6	9	20	20	20
18	10 22 33,4	54,86	112,62	b	9	16	30	04 44 13,1	56,70	117,40	b	9	20	20	20
20	02 04 54,4	55,31	112,21	b	9	15	31	14 01 47,8	56,37	117,58	6	9	20	20	20
21	09 04 54,1	56,05	112,42	b	9	13	1	10 52 54,4	52,25	100,44	a	9	1	1	1
25	23 19 05,5	48,22	102,86	A	9	7	2	19 11 35,8	51,88	105,80	b	9	5	5	5
25	02 51 32,0	55,78	113,00	6	9	15	2	22 48 16,3	54,65	110,08	b	9	14	14	14
26	21 34 03,4	51,68	104,74	b	9	5	15	8 17 12 46,2	47,89	102,97	A	9	7	7	7
28	10 26 00,3	55,50	109,67	b	9	9	9	9 01 54 13,5	53,43	109,82	b	9	14	14	14
31	16 19 25,3	54,89	112,64	a	9	16	10	16 43 40,5	56,40	116,10	b	9	19	19	19
2	05 23 20,9	46,68	103,00	A	10	7	17	07 33 57,6	56,28	109,18	b	10	10	10	10
4	01 18 44,9	55,19	111,02	6	9	14	15	06 48 10,0	54,94	112,26	a	9	16	16	16
5	06 26 20,8	56,64	121,39	A	9	20	20	18 47 28,0	52,54	106,92	b	9	8	8	8
8	09 51 17,7	56,52	121,61	A	9	20	21	18 47 59,1	52,54	106,93	b	9	8	8	8
11	10 43 03,0	47,98	103,00	A	9	7	22	00 12 56,8	54,88	112,64	b	9	16	16	16
12	16 52 59,2	54,88	109,41	b	9	9	7	04 46 14,9	53,83	113,41	a	9	15	15	15
12	09 17 45,5	53,19	108,19	b	9	8	24	23 28 34,0	47,95	109,04	b	12	8	8	8
12	12 16 13,6	53,14	108,15	b	6	9	24	08 05 01,2	50,63	103,63	b	11	7	5	5

Средний Капар. Удо-
кан, 4 балла; ощу-
щалось в Непалах

Продолжение

Бодон, Баргузин,
2-3 балла

