

С. И. Голенецкий, К. И. Букина, Л. В. Анисимова,
Г. Л. Мыльникова, Ф. В. Новомейская, Г. М. Переялкова,
Н. В. Соловенко, Э. А. Третьяк, Е. В. Фомина

Землетрясения Прибайкалья

Наблюдения за землетрясениями Прибайкалья в 1969 г. проводились на 21 сейсмической станции [4].

В октябре 1969 г. на станции Нелзяты приборы ВЭТИК с гальванометрами ГБ-IV заменены на СГМ-3 с гальванометрами ГК-VII ($T_s = 1,74$ сек, $D_s = 0,53$, $T_g = 0,37$ сек, $D_g = 1,84$, $\sigma^2 = 0,46$). С первых дней 1969 г. в южном Забайкалье начата функционировать — с аппаратурой и характеристиками такого же типа — сейсмическая станция в Халгчераанге (рис. 1), а в октябре — аналогичные станции в Бодле * (Баргузинская впадина) и в Хамме* (восточный берег Байкала).

Методика обработки наблюдений описана в [1, 2]. С открытием станции Халгчераанга улучшились условия сейсмической регистрации в Забайкалье, а наблюдения станции Хамм в последние месяцы 1969 г. позволили улучшить определения эпицентров на Среднем Байкале.

Зона разделяется на районы следующим образом (рис. 2): 1 — Западный, 2 — Восточно-Саянский, 3 — Прикосогольский, 4 — Ангаро-Ленский, 5 — Тункинский, 6 — Баргузинский, 7 — Хамар-Дабанский, 8 — Северо-Монгольский, 9 — Средне-Байкальский, 10 — Северо-Байкальский, 11 — Удинско-Чикойский, 12 — Хэнтэйский, 13 — Северо-Восточный, 14 — Верхне-Ангарский, 15 — Баргузинский, 16 — Муяканский, 17 — Баунтовский, 18 — Витимский, 19 — Южно-Забайкальский, 20 — Муйский, 21 — Чарский, 22 — Дырындинский, 23 — Восточно-Забайкальский, 24 — Далайгорский.

Всего в 1969 г. определено 2643 эпицентра (рис. 3, 4). Общее расположение эпицентров по территории зоны из года в год остается подобным, его описание можно найти в обзорах сейсмичности за предыдущие годы. Новые данные позволяют, однако, внести в это описание некоторые дополнения.

Анализ расположения эпицентров по территории зоны в последние годы, по-видимому, даёт возможность говорить о крупноблоковом строении земной коры в ряде районов. Для такого строения характерна концептография эпицентров по границам блока (возможно, пивам, соединяющим блоки), при малой сейсмичности областей — внутри блоков. На юго-западе зоны такими блоками могут быть следующие районы (деление ориентировочное): 1) между хребтом Большой Саян (ограничивающим с юга), хребтом Кропоткина (с северо-запада) и Бельским гольцами (с северо-востока); 2) между западным окончанием Джидинского хребта и оз. Хубсугул; 3) район Дархатской впадины западнее оз. Хубсугул; 4) район к югу от предыдущего блока, между юго-западным окончанием хребта Хордлы-Саръдаг и хребтом Булданай-Нур.

В северном Прибайкалье к таким районам можно отнести юго-западные части Северо-Муйского и Южно-Муйского хребтов (во втором случае с прилегающими районами Ципа-Баунтовской впадины).

Однличительной особенностью 1969 г. было отсутствие сильных толчков. Наибольшее землетрясение ($K = 13$) произошло на западной границе зо-

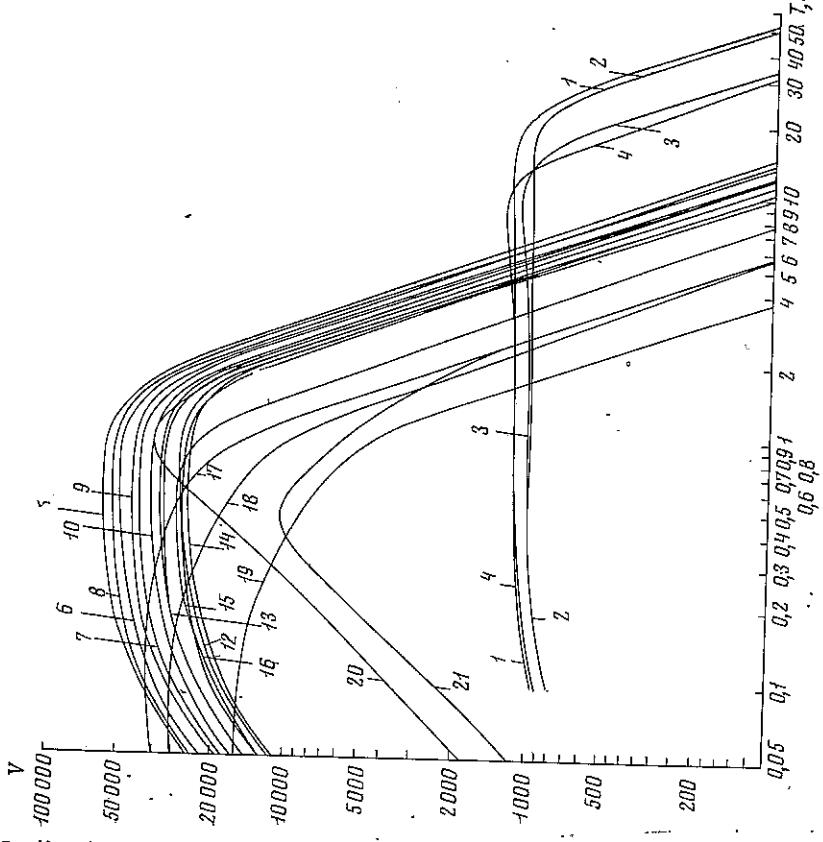


Рис. 1. Кривые увеличения аппаратуры сети сейсмических станций Прибайкалья в 1969 г.
1 — Набанок; 2 — Закаменск; 3 — Кяхта; 4 — Иркутск; 5 — Тункин; 6 — Бодайбо; 7 — Уакиту; 8 — Закаменск; 9 — Хантеранга; 10 — Белтаг; 11 — Аршан; 12 — Тылаган; 13 — Монды; 14 — Пижсанкар; 15 — Кулсар; 16 — Орлик; 17 — Ср. Калар; 18 — стар. Нелзяты; 19 — чара; 20 — Баргузин; 21 — Алга

ны, в районе хребта Академика Обручева ($\varphi = 52^\circ$, $2N$, $\lambda = 95^\circ$, $8E$) 30 октября в 12 ч. 17 м. 18 с.

Эпидцентр пяти землетрясений с $K = 12$ (табл. 1) располагались в пределах центральной и юго-западной частей сейсмической зоны. В активной северо-восточной части рифтовой системы не было сильных землетрясений. Землетрясения 14-го класса распространены в полосе повышенной сейсмичности более или менее равномерно.

Таблица 1
Наиболее сильные землетрясения Прибайкалья ($K \geq 12$) в 1969 г.

| Дата | Момент землетрясения, ч. м. с. | Координаты | | Класс точности |
|-------|--------------------------------|----------------|-------------------|----------------|
| | | $\Phi^\circ N$ | $\lambda^\circ E$ | |
| 24.I | 01 46 37 | 54,36 | 141,32 | 12 |
| 28.I | 18 25 23 | 52,63 | 107,22 | 12 |
| 6.V | 17 25 04 | 54,85 | 98,22 | 12 |
| 29.V | 11 55 29 | 49,59 | 97,59 | 12 |
| 14.IX | 12 49 43 | 53,90 | 109,25 | 12 |

* Экспедиционные станции.

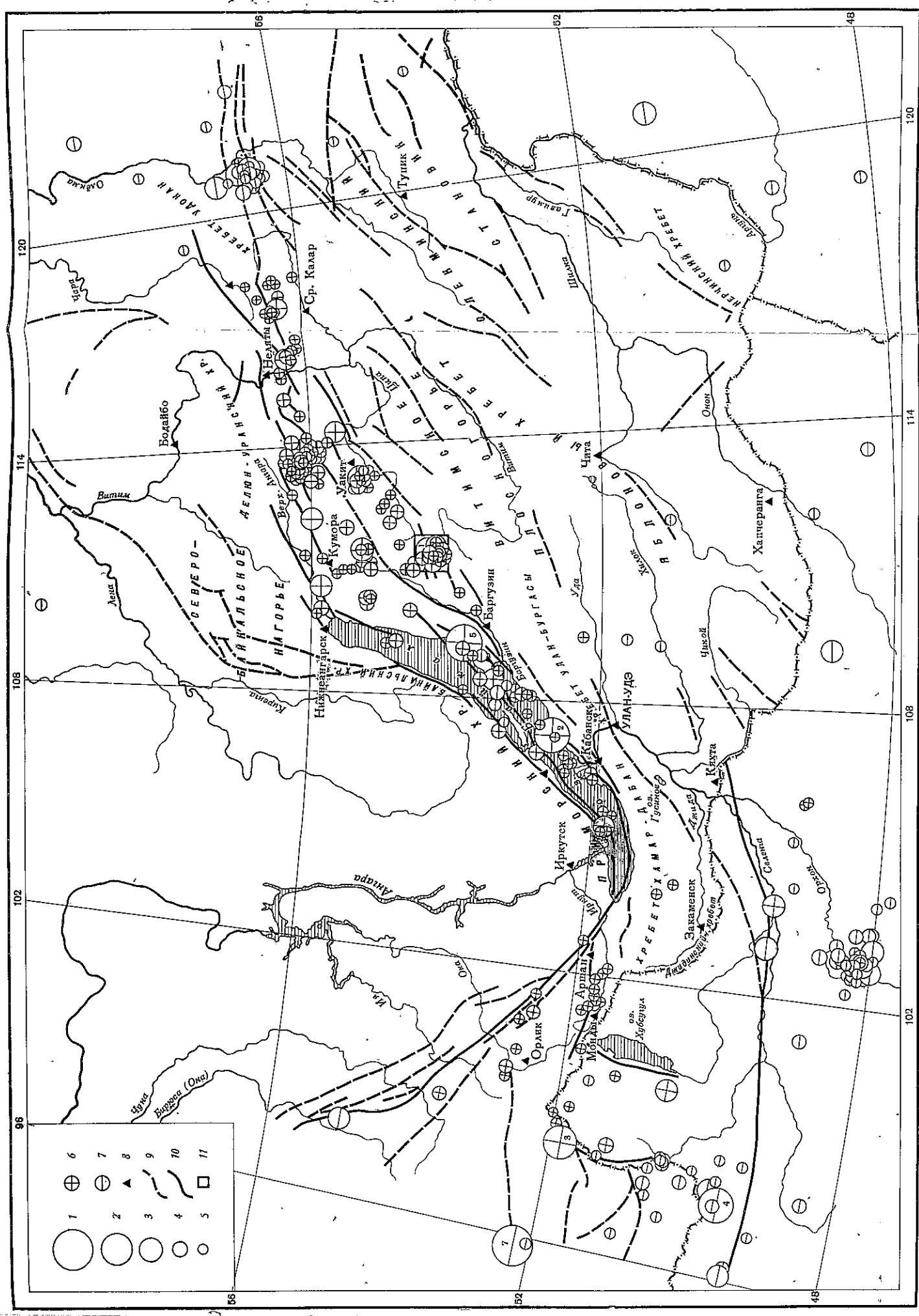
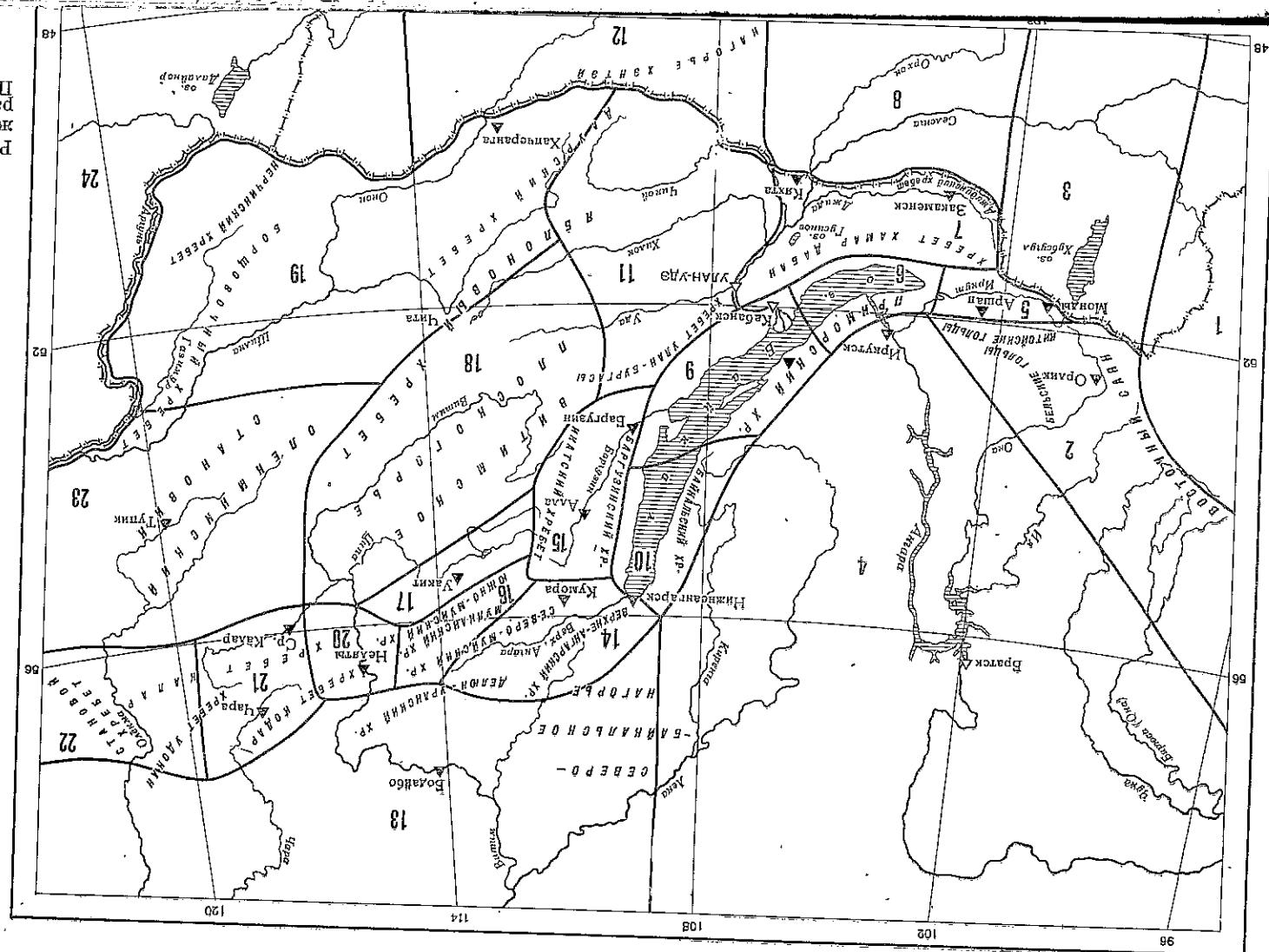


Рис. 3. Карта эпицентров землетрясений Прибайкалья за 1969 г. с $K \geq 9$
Энергия землетрясений: 1 — $K = 13$; 2 — $K = 12$; 3 — $K = 11$; 4 — $K = 10$; 5 — $K = 9$. Класс точности: 6 — а, б; 7 — А, в — сейсмиче-
ские станции; 9 — разломы; 10 — активизированные разломы; 11 — территория, на которой расположены эпицентры 16-ти землетрясе-
ний



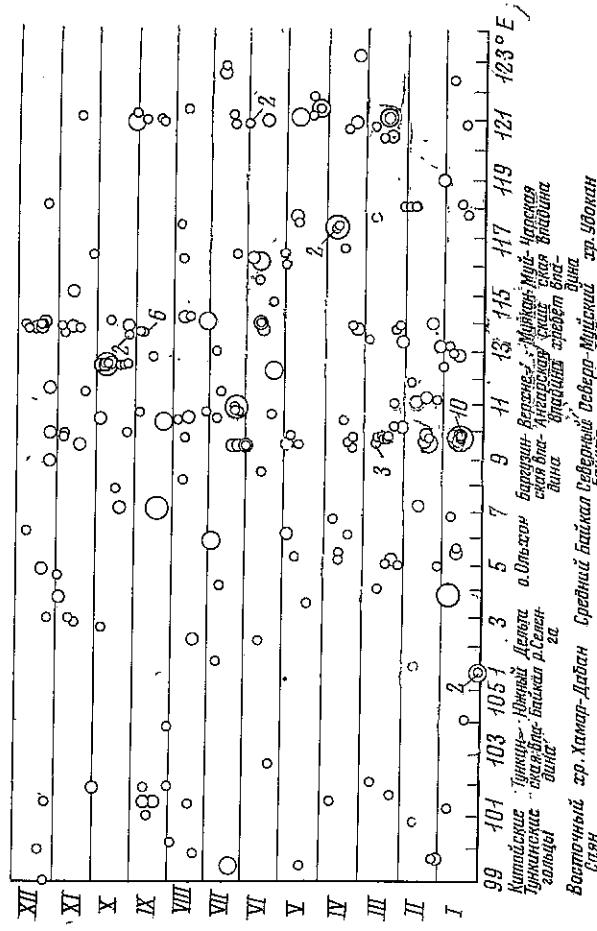


Рис. 5. Распределение землетрясений в Байкальской рифтовой зоне во времени в 1969 г.

Энтурии землетрясений: 1 — $K = 9$; 2 — $K = 10$; 3 — $K = 11$; 4 — $K = 12$. Числа на диаграмме обозначают число не исчисленных землетрясений ввиду их большой плотности в данных областях

Как видно из диаграммы распределения толчков по времени и в проекции на условную осевую линию рифтовой системы [2], разрядка напряжений происходила в первом приближении довольно равномерно, наибольшее напряжение — в средней части рифта, от Среднего Байкала до Муйской впадины (рис. 5, 6). В течение всего года регистрировались землетрясения из района сложно устроенного тектонического узла, составляющего перемычу между Верхне-Ангарской и Муйской впадинами, а также афтершоки Могонского и Тас-Юрхского землетрясений 1967 г. Малоактивными, как обычно, были районы Южного Байкала и прилегающих частей Западного Прибайкалья.

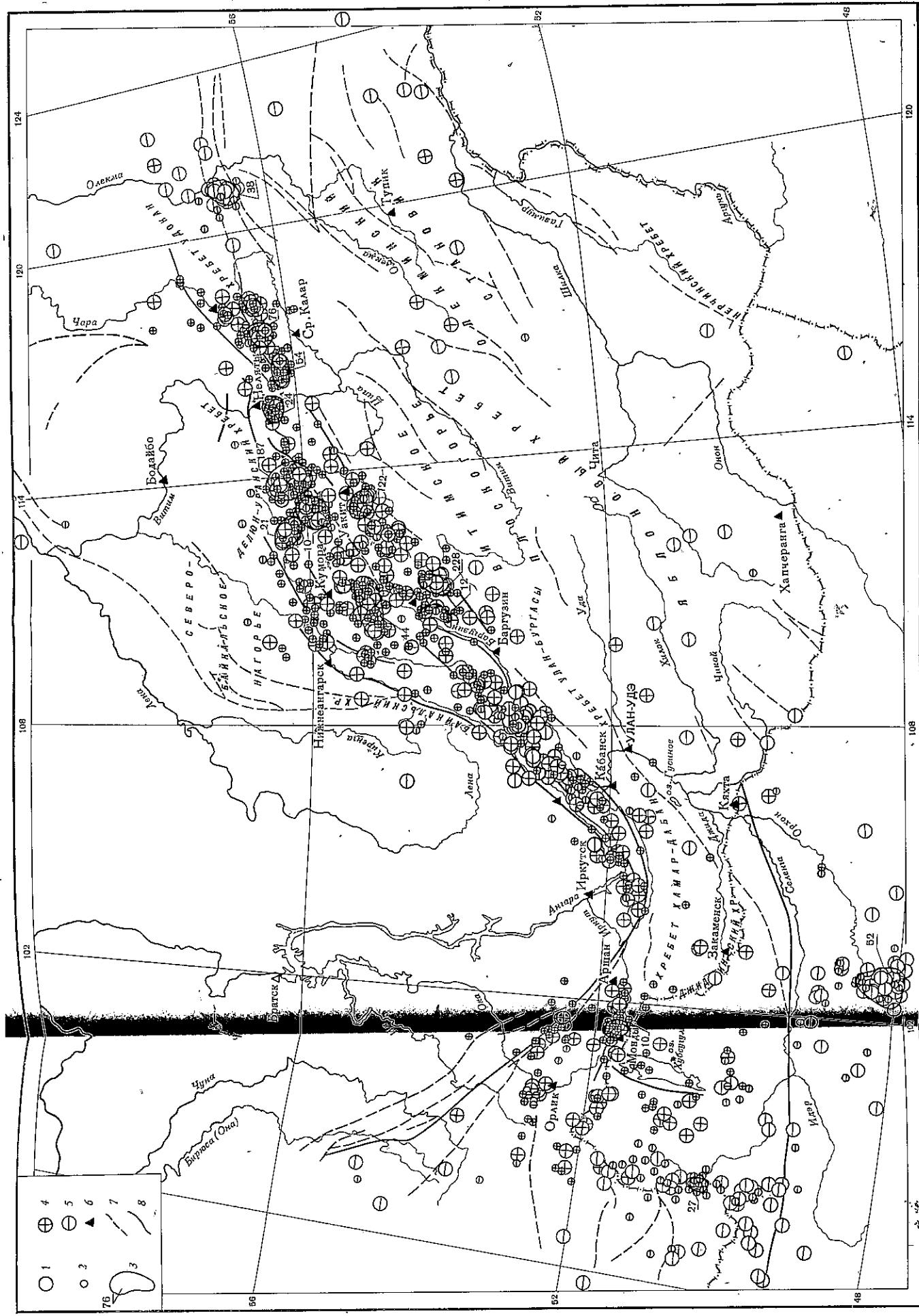


Рис. 4. Карта эпцентров землетрясений Прибайкалья за 1969 г. с $K = 7 - 8$

1 — землетрясения с $K = 8$; 2 — то же, $K = 7$; 3 — области с указанием числа не исчисленных на карте землетрясений с $K = 7$ и $K = 8$. Класс точности: 4 — а, б, 5 — А, б — сейсмические станции; 7 — разломы; 8 — активизированные разломы

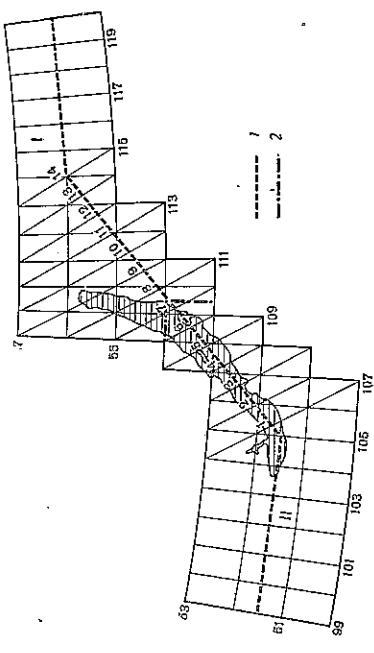


Рис. 6. Деление территории Прибайкалья на районы при изучении повторяемости землетрясений и распределения их во времени

1 — условная осевая линия рифтовой системы; 2 — граница между северо-восточной (I) и юго-западной (II) частями зоны. 1-14 — вспомогательные линии для построения рис. 5

Более детальное рассмотрение последовательности землетрясений позволяет отметить своеобразие развития событий в ряде случаев. В начале января произошло опущение землетрясение 11-го класса в Южном Байкалье, которое сопровождалось рядом афтершоков. С января особенно активизировалась постоянно активная область в Икатском хребте. В том же месяце отмечено некоторое склонение эпицентров на Байкале в районе между о-вом Ольхон и п-овом Святой Нос.

В феврале оживилась сейсмическая деятельность в юго-западной части Ципса-Баулговской впадины (позже, в сентябре — ноябре, зарегистрирован большой рой землетрясений в ее центральной части). В конце апреля произошло землетрясение 11-го класса, сопровождавшееся афтершоками, в отрогах хребта Удокан, в районе так называемой Довганской сейсмогенной структуры.

В мае (и отчасти в апреле) зафиксирована цепочка эпицентров, ориентированная в меридиональном направлении от хребта Кут-Тайга к хребту Улан-Тайга на границе между Гувинской АССР и Монгольской Народной Республикой (часть зоны пролежавшей Шурманско-Шутхульдского глубинного разлома [3]). В районе юго-западного окончания хр. Улан-Тайга в этом месяце отмечен рой землетрясений. Усть-Муйского землетрясения 1968 г., где также зарегистрирован рой землетрясений.

В июле возникли рой землетрясений в районе северного окончания Баргузинского хребта и в области поднятия к северо-востоку от Баргузинской впадины.

В августе отмечена небольшая, но очень компактная группа землетрясений в районе среднего течения р. Калир. В сентябре эпигеографическая зона стала западной частью Тунгусских впадин и район восточной части горной перемычки между Верхне-Ангарской и Муйской впадинами. В последнем из указанных районов отмечен рой землетрясений и в октябре — декабре 1969 г., причем к декабря эпигеографическая область несколько сместилась на юго-восток.

Небольшой рой землетрясений зарегистрирован в декабре в Чарской впадине.

График снятия условных упругих деформаций, по Бенффу (рис. 7), показывает, что в 1969 г., когда отсутствовали достаточно сильные землетрясения, скорость высвобождения деформаций в отличие от двух предыдущих

$$\Sigma E^{1/2} / 10^5 \text{ дж}^{1/2}$$

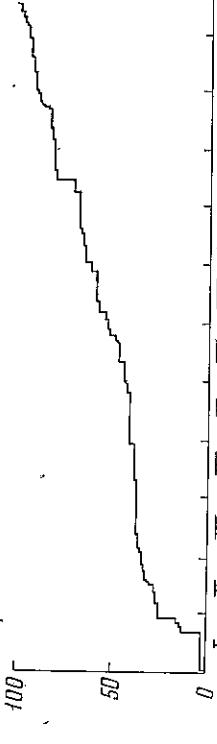


Рис. 7: График снятия условных упругих деформаций в зоне Байкальского района в 1969 г.

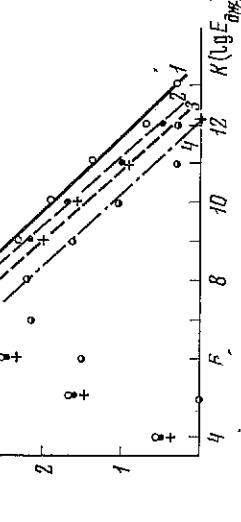


Рис. 8. Графики повторяющихся землетрясений
1 — для всей зоны; 2 — для рифтовой системы; 3 — для северо-восточной части района; 4 — для юго-западной части района (согласно условному делению на рис. 6).

дуптих лет была существенно ниже ($0,25-0,3 \cdot 10^5 \text{ дж}^{1/2}$ в сутки (по сравнению с $\sim 1 \cdot 10^5 \text{ дж}^{1/2}$ в сутки в предыдущие годы). Сведения о числе землетрясений в различных областях зоны приведены в табл. 2.

Таблица 2
Распределение землетрясений Прибайкалья по энергетическим классам

| К | всё зона | рифт | Число землетрясений | |
|-------|------------------|------------------|--------------------------------|------------------------------|
| | | | северо-западная часть района I | юго-западная часть района II |
| 13 | 2 | 3 | 1 | 2 |
| 12 | 5 | 10 | 8 | 2 |
| 11 | 24 | 51 | 40 | 11 |
| 10 | 80 | 144 | 102 | 42 |
| 9 | 207 | 606 | 449 | 157 |
| 8 | 83 | 981 | 835 | 146 |
| 7 | 1113 | 348 | 287 | 31 |
| 6 | 324 | 42 | 41 | 1 |
| 5 | 42 | 3 | 3 | 3 |
| 4 | 3 | | | |
| Всего | 2643 | 2158 | 1766 | 392 |
| γ | $-0,53 \pm 0,02$ | $-0,58 \pm 0,02$ | $-0,57 \pm 0,04$ | $-0,51 \pm 0,07$ |

При расчете величин γ (рис. 8) использовались наблюдения за сотнями землетрясений. Для всей зоны это число превышало тысячу. В расчетах учитывались толчки начиная с восмого энергетического класса. Полученные значения углового коэффициента γ по сравнению с данными 1968 г. оказываются повышенными (для рифтовой зоны заметно превышают 0,5).

Карта сейсмической активности Прибайкалья в 1969 г. в отличие от карт за предыдущие годы построена по методу суммирования с постоянной точностью [4]. Число землетрясений в пределах площадки остредения N принималось равным 5, при этом точность карты должна приближаться к 50 %. По аналогии с расчетами карт активности за предыдущие годы при построении принималось $\gamma = 0,46$, шаг осреднения — через $4^{\circ}/10$ градусов по широте и долготе. В главных чертах карта активности за 1969 г. напоминает аналогичные карты за 1967 и 1968 гг. Вместе с тем обнаруживается и отличие, связанное, по-видимому, с различием использований методик построения карт. На карте активности за 1969 г. в ряде случаев получены изолинии активности, равной 5,0. Ранее при построении карт с использованием постоянных, довольно больших, площадок остредения таких значений A_{10} не обнаруживалось, хотя фактическая плотность эпицентров была нередко не ниже, чем в 1969 г. В этом отношении карта в действующие карты за 1967 и 1968 гг. Это, однако, показывает также, что численные значения активности на карте зависят от способа построения.

Недостатком построения карты сейсмической активности с постоянной точностью является возможность сдвига области высокой активности в сторону повышенной плотности эпицентров, а также возможность распределения активности, связанный с четкими сущностями эпицентров, на зону $A_{10} = 0,5$ на Среднем Байкале. Если сравнивать карту активности (рис. 9) с соответствующей картой эпицентров (см. рис. 3), то обнаруживается, что упомянутая область активности $A_{10} = 0,5$ попадает в район, где эпицентров не зафиксировано (прочем, смещение в данном случае

Очутительные землетрясения Прибайкалья в 1969 г. Наиболее количеством макросейсмических сведений собрано посредством опросных листов для двух землетрясений: 28 января 1969 г. в 18 ч. 25 м. 23 с. с эпицентром у восточного берега Среднего Байкала и 1 января в 01 ч. 33 м. 26 с. у северо-западного берега Южного Байкала. Эпицентр первого из них расположжен в районе сближения ветвей разлома Черского, представленного в данном случае Селенгинским сбросом, ориентированным по фронту дельты р. Селенга, и разломов, проходящих по внутренней и тыльной ее частям. Землетрясение значительной силы произошло здесь нередко.

Землетрясение 28 января 1969 г. ощущалось с силой: 4 балла — в пунктах: Улан-Сухая (45 км от инструментального эпидиля), Еланцы (60 км), Улан-Удэ (95 км); 3—4 балла — в пунктах Тырган (60 км), был слышен (200 км); землетрясение не ощущалось в пунктах: Б. Голоустное, Бабушкин, Чирмухово, Горячинск, Узур, Усть-Орда, Ангарск, Качуг (рис. 10).

По механизму [5] землетрясение 28 января было вполне типичным для данного района, сместившись по обеим возможным поверхностям разрыва, при найденной системе направлений, имеют характер сбросов (табл. 3); Землетрясение 28 января 1969 г. не сопровождалось афтершоками.

Таблица 3

| Дата, часы | Az° | α° | Плоскость I | | | | Плоскость II | | | |
|-------------------|------------|----------------|---------------------|------------|------------|----------------|---------------|------------|------------|----------------|
| | | | Компоненты подъемки | | Az° | α° | по просеканию | | Az° | α° |
| | | | по просеканию | по падению | | | по просеканию | по падению | | |
| 28.I.1969 г., 40 | 35 | +0,242 | -0,970 | 56 | 56 | -0,174 | -0,985 | | | |
| 18 ч. 25 м. 23 с. | | | | | | | | | | |
| 14.IX.1969 г., 20 | 34 | +0,225 | -0,974 | 35 | 60 | -0,139 | -0,990 | | | |
| 12 ч. 19 м. 13 с. | | | | | | | | | | |

| Дата, часы | Az° | e° | Напряжение сжатия | | | | Напряжение растяжения | | | | Промежуточное напряжение | |
|--------------------|------------|-----------|-------------------|------------|------------|-----------|-----------------------|------------|------------|-----------|--------------------------|--|
| | | | Напряжение сжатия | | Az° | e° | Напряжение растяжения | | Az° | e° | | |
| | | | по просеканию | по падению | | | по просеканию | по падению | | | | |
| 28.I.1969 г., 358 | 77 | 140 | 41 | 11 | 231 | 8 | | | | | | |
| 18 ч. 25 м. 23 с. | | | | | | | | | | | | |
| 14.IX.1969 г., 146 | 73 | 299 | 45 | 31 | 31 | 7 | | | | | | |
| 12 ч. 19 м. 13 с. | | | | | | | | | | | | |

Результаты определений механизма отката

102 104 106 108 110 112 114 116 118 120

48 50 52 54 56 58 60 62 64 66

Байкал

Ангара

Марит

Онгудай

Селенга

Байкал

| Номер | Число | Момент возникновения, ч. м. с. | Географическое положение эпицентра | | Класс толщины | К | № раздона | Макросейсмические данные |
|----------------|-------|--------------------------------|------------------------------------|--------|---------------|----|-----------|------------------------------------|
| | | | φ° N | λ° E | | | | |
| Январь | | | | | | | | |
| 1 | 00 | 55 27 | 48,3 | 102,9 | A | 9 | 8 | См. текст |
| 2 | 01 | 33 26 | 51,83 | 105,28 | 6 | 11 | 6 | |
| | 04 | 02 22 | 51,84 | 105,27 | 6 | 9 | 6 | |
| | 13 | 08 45 | 51,88 | 105,21 | 6 | 9 | 6 | |
| | 21 | 32 52 | 47,9 | 104,4 | 4 | 9 | 8 | |
| | 8 | 23 13 28 | 48,4 | 103,1 | 4 | 10 | 8 | |
| | 13 | 09 13 08 | 50,82 | 104,45 | 6 | 9 | 7 | |
| | 18 | 11 22 08 | 56,60 | 117,84 | 6 | 9 | 21 | |
| | 20 | 15 42 46 | 56,6 | 120,9 | 4 | 9 | 22 | Икатский перевал (10 км), 5 баллов |
| 1 | 24 | 01 16 37 | 54,36 | 144,32 | 6 | 12 | 15 | |
| | 01 | 23 34 | 54,32 | 144,31 | 6 | 9 | 15 | |
| | 02 | 56 44 | 54,38 | 144,39 | 6 | 10 | 15 | |
| | 02 | 57 01 | 54,28 | 144,26 | 6 | 9 | 15 | |
| | 03 | 10 24 | 54,28 | 144,36 | 6 | 9 | 15 | |
| | 05 | 50 08 | 54,34 | 144,31 | 6 | 10 | 15 | |
| | 05 | 52 46 | 54,30 | 144,36 | 6 | 9 | 15 | |
| | 06 | 34 06 | 54,33 | 144,35 | 6 | 10 | 15 | |
| | 09 | 36 30 | 54,31 | 144,37 | 6 | 9 | 15 | |
| | 12 | 40 28 | 53,3 | 108,3 | 4 | 9 | 24 | |
| | 16 | 23 54 | 56,40 | 148,23 | 6 | 9 | 9 | |
| | 20 | 21 20 | 48,2 | 102,7 | 4 | 9 | 8 | |
| | 20 | 27 56 | 53,4 | 108,4 | 4 | 10 | 9 | |
| 21 | 21 | 47 34 | 54,35 | 144,40 | 6 | 9 | 15 | |
| | 22 | 22 35 46 | 54,28 | 144,42 | 6 | 9 | 15 | |
| | 23 | 18 49 49 | 56,14 | 113,70 | 6 | 10 | 16 | |
| | 24 | 17 43 42 | 51,84 | 104,34 | 6 | 9 | 5 | |
| | 25 | 03 48 43 | 54,23 | 144,46 | 6 | 10 | 15 | |
| | 20 | 24 22 | 54,29 | 144,40 | 6 | 10 | 15 | |
| | 20 | 53 04 | 54,32 | 144,40 | 6 | 9 | 15 | |
| | 27 | 14 47 45 | 50,6 | 98,0 | A | 9 | 4 | |
| | 15 | 03 59 | 56,40 | 113,78 | 6 | 9 | 16 | |
| | 15 | 23 42 | 53,78 | 108,98 | 6 | 9 | 9 | |
| 2 | 28 | 18 25 23 | 52,63 | 107,22 | 6 | 12 | 9 | |
| | 31 | 22 43 22 | 57,0 | 122,4 | A | 9 | 22 | |
| | 23 | 38 41 | 56,27 | 142,83 | 6 | 9 | 14 | |
| Февраль | | | | | | | | |
| 1 | 02 | 34 22 | 52,77 | 99,70 | 6 | 6 | 2 | |
| | 19 | 03 52 | 55,45 | 143,25 | 6 | 9 | 3 | |
| 4 | 12 | 37 44 | 51,6 | 99,7 | A | 9 | 3 | |
| | 14 | 06 04 | 56,00 | 143,46 | 6 | 10 | 16 | |
| | 19 | 01 03 | 53,3 | 107,5 | A | 9 | 9 | |
| | 19 | 14 37 | 48,2 | 148,9 | A | 10 | 24 | |
| | 14 | 17 07 | 54,99 | 142,52 | 6 | 9 | 17 | |
| | 10 | 13 41 49 | 56,27 | 144,40 | 6 | 10 | 16 | |
| | 11 | 08 09 13 | 59,8 | 110,0 | A | 9 | 13 | |
| | 14 | 05 03 42 | 49,4 | 119,0 | A | 10 | 24 | |
| | 09 | 53 34 | 54,30 | 144,44 | 6 | 10 | 15 | |

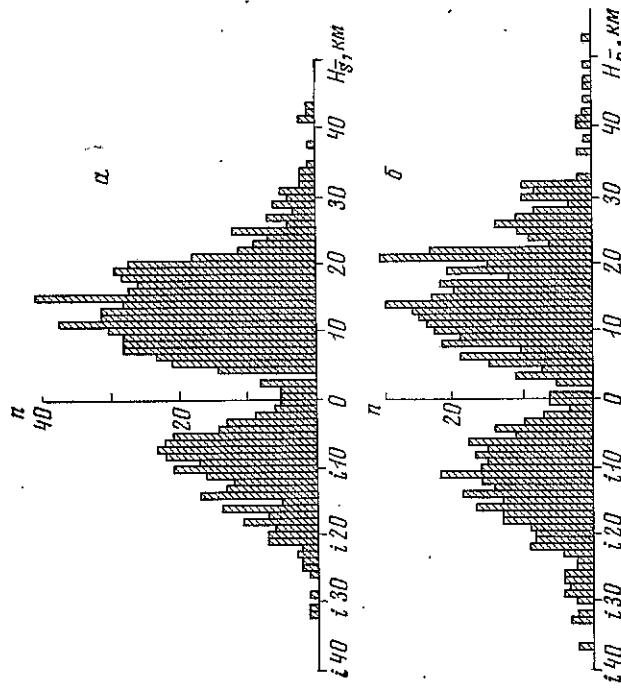


Рис. 12. Распределение землетрясений Прибайкалья за 1969 г. по глубине
а — по наимоднейшим за прямыми волнами; б — по наблюденным за промежуточными волнами. Н — глубина очага; н — число случаев

Землетрясение 1 января 1969 г. опущалось с силой (рис. 11): 4 балла — в Листвянке (30 км, слышался гул); 3—4 балла — в Маритуе (75 км, слышался гул); 3 балла — в Добролете (25 км, слышался глухой гул); 2—3 балла — в Иркутске и Шелехове (80—90 км).

Землетрясение 14 сентября в 12 ч. 19 м. 13 с. с эпицентром в Чивыркуйском заливе (см. табл. 1 и 3) тяготеет к крупному раздому, ограничивающему с юго-востока п-ов Святой Нос и проходящему далее вдоль берега Чивыркуйского залива. По данным А. П. Шмогрова, оно опущалось сильной 4 балла в пос. Баргузин (40 км) и Усть-Баргузин (60 км); 3 балла — в с. Водон (55 км).

Глубина очагов землетрясений Прибайкалья. Условия определения глубины очагов землетрясений Прибайкалья в 1969 г. не улучшились по сравнению с предыдущими годами. Поэтому, как и в предыдущих обзорах сейсмичности Прибайкалья, для глубины очага можно дать лишь весьма ориентировочную оценку по совокупности элементарных определений из прямогоугольного треугольника — эпицентр-гипоцентр-станция — на основе наблюдений за прямыми волнами (S) и продольными (P) волнами. При этом, как и ранее, использовались лишь наблюдения станций с эпизентральными расстояниями, не превышающими 50 км.

Особенностью гистограмм 1969 г. (рис. 12) является более глубокий минимум вблизи нулевых значений, который, как правило, проявляется с той или иной степенью четкости при такого рода построении. Он, по-видимому, обусловлен методикой подобных определений.

Полный каталог землетрясений за 1969 г. содержит наибольшее число точек (2643) за все время инструментальной регистрации сейсмического процесса в 1969 г. следует считать этот год относительно спокойным. Очевидно, в 1969 г. преобладали процессы накопления напряжений, а не их разрядки. Об этом, в частности, свидетельствует отсутствие сильных землетрясений и малый наклон описанного выше (см. рис. 7) графика снятия упругих деформаций.

Підомки

IL PODOLIKENNE

| Число | Момент воз- никновения, ч. м. с. | Координаты эпинцетра | | Класс точности | Х | № регистра- ции | Макросеймические данные |
|-------|--|-------------------------|--------|-------------------|----|-----------------------|----------------------------|
| | | φ° N | λ° E | | | | |
| 1 | 09 57 00 | 54,34 | 111,35 | 6 | 44 | 15 | |
| | 10 17 32 | 54,29 | 111,40 | 6 | 9 | 15 | |
| 15 | 04 31 40 | 54,81 | 112,34 | 6 | 10 | 17 | |
| 16 | 20 42 44 | 54,33 | 114,38 | 6 | 10 | 15 | |
| 19 | 18 29 46 | 52,68 | 100,83 | 6 | 9 | 2 | |
| 21 | 07 29 53 | 54,80 | 109,26 | 6 | 10 | 10 | |
| | 18 26 49 | 54,77 | 105,47 | 6 | 9 | 6 | |
| 22 | 00 46 04 | 49,3 | 98,4 | 4 | 9 | 1 | |
| 23 | 22 09 03 | 48,2 | 103,5 | 4 | 10 | 8 | |
| 24 | 08 57 44 | 54,94 | 112,08 | 6 | 10 | 17 | |
| 27 | 09 02 22 | 56,11 | 118,28 | 6 | 9 | 21 | |
| 28 | 09 07 03 | 54,91 | 112,74 | 6 | 9 | 17 | |
| Марш | | | | | | | |
| 1 | 39 53 | 56,33 | 118,45 | 6 | 9 | 21 | |
| 3 | 07 56 47 | 55,49 | 111,00 | α | 10 | 15 | |
| | 08 07 00 | 48,4 | 113,4 | B | 10 | 12 | |
| 4 | 06 34 06 | 48,3 | 102,8 | A | 9 | 8 | |
| | 08 42 18 | 55,91 | 113,39 | 6 | 10 | 16 | |
| 5 | 23 57 05 | 51,6 | 109,4 | A | 9 | 11 | |
| 6 | 02 42 19 | 52,93 | 108,07 | 6 | 9 | 9 | |
| | 21 44 02 | 56,43 | 118,16 | α | 9 | 21 | |
| 8 | 11 34 46 | 55,78 | 114,08 | 6 | 9 | 17 | |
| | 16 51 00 | 51,75 | 101,75 | α | 9 | 5 | |
| 9 | 19 06 48 | 48,2 | 102,6 | A | 9 | 8 | |
| 10 | 05 08 44 | 48,2 | 102,9 | A | 10 | 8 | |
| | 22 04 42 | 56,27 | 113,45 | 6 | 9 | 16 | |
| 11 | 10 27 50 | 48,4 | 103,0 | A | 10 | 8 | |
| 12 | 45 38 39 | 54,31 | 114,45 | 6 | 9 | 15 | |
| | 15 48 34 | 55,85 | 111,26 | 6 | 9 | 14 | |
| | 22 20 49 | 53,08 | 108,10 | 6 | 10 | 9 | |
| 16 | 11 50 18 | 48,4 | 102,9 | A | 10 | 8 | |
| | 19 40 54 | 54,40 | 111,36 | 6 | 9 | 15 | |
| 17 | 00 53 37 | 54,33 | 111,30 | 6 | 9 | 15 | |
| | 20 12 40 | 53,47 | 108,03 | 6 | 9 | 9 | |
| 19 | 09 00 07 | 56,5 | 124,4 | A | 11 | 22 | |
| | 14 50 30 | 56,6 | 120,6 | A | 10 | 22 | |
| | 19 40 32 | 54,9 | 97,8 | A | 11 | 2 | |
| 20 | 14 42 14 | 54,35 | 111,36 | 6 | 9 | 15 | |
| 21 | 00 02 39 | 54,37 | 114,44 | 6 | 9 | 15 | |
| | 16 50 48 | 52,45 | 106,79 | 6 | 9 | 9 | |
| | 23 53 07 | 56,6 | 120,7 | A | 9 | 22 | |
| 23 | 06 55 30 | 49,09 | 106,07 | 6 | 9 | 8 | |
| | 07 07 47 | 49,45 | 106,03 | 6 | 9 | 8 | |
| 24 | 21 06 24 | 54,39 | 114,39 | 6 | 9 | 15 | |
| 25 | 21 09 18 | 54,36 | 114,32 | 6 | 9 | 15 | |
| 26 | 02 22 45 | 51,61 | 102,18 | α | 9 | 5 | |
| | 04 17 45 | 54,36 | 111,31 | 6 | 9 | 15 | |
| 27 | 04 21 48 | 54,39 | 111,33 | 6 | 9 | 15 | |
| | 03 10 35 | 48,1 | 102,9 | A | 11 | 8 | |

Προπαπικόντες

Προπομπές

Продолжение

| Номер ч. п. п. з. | Момент воз- никновения, ч. м. с. | Координаты аппаратура | | Класс точности | К | № пай- она | Макросхематические данные |
|----------------------------|--|--------------------------|--------|-------------------|----|------------------|------------------------------|
| | | φ° N | λ° E | | | | |
| 24 | 14 43 23 | 56,5 | 120,9 | 4 | 9 | 22 | |
| 27 | 09 26 46 | 55,24 | 141,46 | 6 | 9 | 15 | |
| 28 | 14 44 44 | 56,48 | 143,47 | 6 | 9 | 16 | |
| | 12 38 07 | 56,24 | 143,50 | 6 | 9 | 16 | |
| | 12 39 17 | 56,19 | 143,46 | 6 | 9 | 16 | |
| 29 | 17 44 02 | 56,23 | 143,45 | 6 | 9 | 16 | |
| | 03 58 46 | 56,48 | 143,51 | 6 | 9 | 16 | |
| | 03 58 53 | 56,48 | 143,44 | 6 | 9 | 16 | |
| Октябрь | | | | | | | |
| 1 | 23 01 43 | 56,6 | 121,4 | 4 | 9 | 22 | |
| 2 | 16 29 33 | 54,0 | 120,9 | 4 | 11 | 24 | |
| 5 | 02 01 06 | 55,92 | 109,87 | 6 | 9 | 14: | |
| | 21 54 56 | 56,07 | 113,83 | 6 | 10 | 16 | |
| 6 | 02 35 55 | 54,52 | 141,07 | 6 | 9 | 15 | |
| | 23 24 53 | 56,09 | 143,48 | 6 | 9 | 16 | |
| | 44 55 44 | 48,4 | 103,5 | 4 | 10 | 8 | |
| 8 | 15 52 40 | 55,85 | 113,26 | 6 | 9 | 17 | |
| 10 | 02 41 42 | 55,36 | 113,25 | 6 | 9 | 17 | |
| 11 | 02 28 45 | 53,92 | 109,08 | 6 | 10 | 9 | |
| | 20 22 21 | 48,2 | 103,0 | 4 | 9 | 8 | |
| 15 | 02 50 46 | 55,32 | 113,29 | 6 | 9 | 17 | |
| 16 | 10 38 53 | 53,75 | 110,02 | 6 | 9 | 15 | |
| 20 | 13 59 30 | 49,4 | 112,4 | 4 | 9 | 12 | |
| 22 | 05 45 02 | 56,18 | 114,04 | 6 | 9 | 16 | |
| | 20 46 50 | 48,2 | 102,7 | 4 | 9 | 8 | |
| | 22 40 26 | 55,34 | 113,16 | 6 | 10 | 17 | |
| 23 | 02 27 43 | 52,02 | 98,85 | 6 | 9 | 1 | |
| | 05 45 16 | 55,31 | 113,24 | 6 | 10 | 17 | |
| | 11 49 44 | 55,34 | 113,21 | 6 | 9 | 17 | |
| | 08 42 32 | 55,36 | 113,17 | 6 | 10 | 17 | |
| 25 | 21 42 39 | 55,33 | 113,29 | 6 | 9 | 1 | |
| | 16 43 36 | 52,43 | 106,37 | 6 | 9 | 9 | |
| | 20 45 08 | 55,25 | 113,34 | 6 | 9 | 17 | |
| 30 | 05 39 45 | 55,22 | 111,46 | 6 | 10 | 15 | |
| | 12 47 18 | 52,2 | 95,8 | 4 | 13 | 1 | |
| | 12 49 53 | 55,27 | 113,08 | 6 | 9 | 17 | |
| 34 | 17 44 59 | 52,52 | 100,97 | 6 | 10 | 2 | |

Oxford University Press

| Номер | Число | Момент возникновения, ч. м. с. | Координаты эпидцентра | | Класс точности | К | № регистра- ции | Макросейсмические данные |
|---------|-------|-----------------------------------|--------------------------|--------|-------------------|----|-----------------------|-----------------------------|
| | | | φ° N | λ° E | | | | |
| 20 | 08 | 53 46 | 50,9 | 96,5 | 4 | 9 | 1 | |
| 21 | 19 | 43 43 | 52,40 | 106,58 | 6 | 9 | 9 | |
| 22 | 06 | 52 41 | 49,4 | 96,1 | 4 | 11 | 4 | |
| 25 | 09 | 51 03 | 56,43 | 143,47 | 6 | 9 | 16 | |
| | 19 | 32 47 | 54,33 | 144,38 | a | 9 | 45 | |
| 26 | 06 | 44 47 | 54,32 | 144,26 | 6 | 9 | 45 | |
| 28 | 05 | 43 36 | 56,44 | 143,82 | a | 9 | 46 | |
| 29 | 15 | 21 23 | 53,00 | 107,70 | 6 | 9 | 9 | |
| Декабрь | | | | | | | | |
| 2 | 21 | 17 20 | 47,8 | 104,3 | 4 | 9 | 8 | |
| 4 | 04 | 37 02 | 55,89 | 109,98 | 6 | 10 | 14 | |
| | 24 | 34 59 | 54,68 | 109,97 | 6 | 10 | 15 | |
| 5 | 07 | 18 56 | 51,84 | 99,01 | 6 | 9 | 3 | |
| | 13 | 04 56 | 52,37 | 106,60 | 6 | 9 | 9 | |
| 6 | 08 | 43 08 | 52,52 | 104,42 | 6 | 9 | 2 | |
| | 13 | 04 54 | 55,54 | 142,07 | 6 | 10 | 16 | |
| 8 | 19 | 43 08 | 50,6 | 97,5 | 4 | 9 | 4 | |
| 9 | 15 | 47 34 | 53,39 | 107,28 | a | 10 | 9 | |
| 10 | 04 | 02 24 | 56,79 | 148,45 | a | 9 | 24 | |
| | 20 | 36 29 | 48,4 | 103,0 | A | 9 | 8 | |
| 11 | 08 | 53 20 | 49,3 | 96,3 | A | 10 | 1 | |
| 12 | 09 | 45 28 | 52,67 | 100,08 | 6 | 9 | 2 | |
| | 15 | 47 46 | 55,97 | 143,85 | a | 10 | 16 | |
| | 15 | 49 07 | 56,00 | 114,00 | 6 | 9 | 16 | |
| | 15 | 21 04 | 56,00 | 143,97 | 6 | 10 | 16 | |
| 13 | 05 | 31 42 | 55,95 | 113,93 | a | 9 | 16 | |
| 16 | 18 | 20 07 | 55,97 | 113,90 | 6 | 10 | 16 | |
| 23 | 17 | 05 08 | 48,4 | 103,0 | A | 10 | 8 | |
| | 17 | 06 10 | 48,4 | 103,0 | A | 10 | 8 | |
| 24 | 19 | 44 55 | 53,88 | 108,47 | 6 | 9 | 40 | |
| | 20 | 44 32 | 55,97 | 143,98 | 6 | 9 | 46 | |
| | 20 | 46 30 | 49,4 | 97,0 | A | 9 | 4 | |
| 26 | 06 | 42 51 | 56,37 | 143,64 | 6 | 9 | 16 | |
| 27 | 20 | 44 51 | 50,6 | 97,7 | A | 10 | 4 | |

ИНТЕРАКТИВ

- C. И. Голенчуков, Ф. В. Новолесков и др.* Обзор сейсмичности Прибайкалья в 1968 г.—В сб. «Землетрясения в СССР в 1968 г.» М., «Наука», 1972.
 - Землетрясения Прибайкалья.—В сб. «Землетрясения в СССР в 1967 г.» М., «Наука», 1970.
 - Н. А. Маринко в.* Геологические исследования Монгольской Народной Республики. М., 1967.
 - Н. В. Горбукова, Ю. В. Рыжиков*. Опыт карттирования сейсмической активности по методу стимулования—Изв. АН СССР, физика Земли, 1965, № 7.
 - А. В. Веденская*. Об определении напряжений, действующих в очагах землетрясений, по наблюдениям сейсмических станций.—Изв. АН СССР, серия геофиз., 1960, № 4.
 - Сейсмотектоника п. рифтовой системы Прибайкалья. Под ред. В. П. Солоненко. М., «Наука», 1968.
 - Шкала сейсмической интенсивности MSK 1964. М., 1965.