УДК 550.34

КАК ВЫБИРАТЬ ИНТЕРВАЛ МАГНИТУД ДЛЯ ОЦЕНКИ НАКЛОНА ГРАФИКА ПОВТОРЯЕМОСТИ

© 2023 г. В. Ф. Писаренко^{а,} *, А. А. Скоркина^{а,} **, Т. А. Рукавишникова^{а,} ***

^а Институт теории прогноза землетрясений и математической геофизики РАН, ул. Профсоюзная, 84/32, Москва, 117997 Россия

> *e-mail: v.f.pisarenko@mail.ru **e-mail: anna@mitp.ru ***e-mail: tanyar@mitp.ru Поступила в редакцию 14.06.2022 г. После доработки 07.11.2022 г. Принята к публикации 23.12.2022 г.

В современной сейсмологической практике для описания распределения магнитуд широко используется закон Гутенберга-Рихтера, одним из параметров которого является параметр *b* (наклон графика повторяемости землетрясений в лог-масштабе, английский термин *b*-value). В работе предлагаются некоторые новые подходы к проблеме адекватного и эффективного статистического оценивания этого параметра. Обсуждается задача правильного выбора интервала магнитуд, на котором с приемлемой степенью точности соблюдается прямолинейность закона Гутенберга-Рихтера и который следует использовать для оценки параметра *b*. Предложен эффективный метод учета дискретности и агрегирования магнитуд в каталогах землетрясений (метод максимального правдоподобия для дискретных распределений). Рассматривается проблема изменений во времени нижнего предела представительной регистрации землетрясений и предлагается статистический подход для их описания.

Ключевые слова: наклон графика повторяемости (*b*-value), интервал линейности закона Гутенберга-Рихтера, дискретизация и агрегирование магнитуд, граница представительной регистрации землетрясений

DOI: 10.31857/S0203030623700128, EDN: MHWWRC

ВВЕДЕНИЕ

Рассмотрим некоторый региональный или глобальный каталог землетрясений, магнитуды которого подчиняются распределению F(m). Относительно вида распределения F(m) в диапазоне самых больших магнитуд среди сейсмологов нет единого мнения, но в области малых и средних магнитуд общепринятым считается закон Гутенберга-Рихтера [Gutenberg, Richter, 1954], который после нормализации приводит к экспоненциальному распределению

$$F(m) = 1 - \exp(-b(m - m_0)), m \ge m_0$$

Это распределение дает прямолинейный график повторяемости с наклоном *b* для функции lg(1 - F(m)) и для логарифма плотности вероятности lg(f(m)). Отметим, что закон записан, используя десятичные логарифмы, но мы будем использовать натуральные из-за упрощения формул при дифференцировании и других математических операциях. Однако, поскольку приведенные выше рассуждения включают в себя неопределенности типа "в диапазоне малых и средних значений", "в диапазоне самых больших магнитуд" и т.п., их трудно использовать на практике. В настоящей заметке мы будем исследовать вопросы, связанные с выделением прямолинейного участка графика повторяемости землетрясений и с оценкой параметра b на выделенном участке. Параметр *b* важен как физическая характеристика самоподобия сейсмического процесса (см. например, [Ризниченко, 1966; Смирнов и др., 1995; Соболев, 1993; Scholz, 1968]): на одно землетрясение магнитуды *m* в среднем приходится $\exp(b)$ землетрясений магнитуды (*m* - 1), независимо от величины магнитуды т. В задачах сейсмического риска параметр b играет важную роль при оценивании максимальной региональной магнитуды $M_{\rm max}$.

Будем считать, что закон Гутенберга-Рихтера справедлив на некотором конечном интервале $[m_0; m_1]$, границы которого являются неизвестными, а вне этого интервала он может нарушаться. В диапазоне самых малых магнитуд он может нару-

шаться из-за неполной регистрации слабых толчков (особенно в ранние времена инструментальной сейсмологии и для исторической регистрации землетрясений), а в диапазоне самых больших толчков из-за региональных особенностей сейсмического режима и геологического строения данного региона. Таким образом, мы предполагаем, что в интервале магнитуд $[m_0; m_1]$ справедлив усеченный закон Гутенберга-Рихтера:

Функция распределения:

$$F(m \mid b, m_1, m_0) = \frac{1 - \exp(-b(m - m_0))}{1 - \exp(-b(m_1 - m_0))}, \quad (1)$$
$$m_0 \le m \le m_1,$$

Плотность распределения:

$$f(m \mid b, m_1, m_0)) = \frac{b \exp(-b(m - m_0))}{1 - \exp(-b(m_1 - m_0))},$$
 (2)
$$m_0 \le m \le m_1.$$

Усеченный закон Гутенберга-Рихтера (УГР) широко используется в современной сейсмологической практике из-за своей простой формы и робастности. Часто его используют для оценки максимально возможной региональной магнитуды $M_{\rm max}$ (см. например, [Cosentino et al., 1977; Holschneider et al., 2011; Kagan, Schoenberg, 2001; Kijko 2004; Kijko, Graham, 1998; Kijko, Sellevoll, 1989, 1992; Kijko, Singh, 2011]).

В настоящей работе рассмотрена задача выделения наибольшего возможного интервала $[m_0; m_1]$, на котором УГР соблюдается с достаточной точностью, а вне этого интервала он нарушается. Параметр m_1 не следует путать с параметром M_{max} – максимальной региональной магнитудой. Интервал $[m_0; m_1]$ — это максимальный интервал, на котором соблюдается линейность закона повторяемости землетрясений. Как правило, *m*₁ существенно меньше, чем M_{max}. Нижняя граница интервала прямолинейности *m*₀ может меняться со временем и, как правило, уменьшается по мере совершенствования сейсмических сетей и методов регистрации землетрясений. Ниже мы уделим специальное внимание этому вопросу. Вопрос об учете цензурирования распределения землетрясений по магнитудам сверху при оценке наклона графика повторяемости имеет давнюю историю. По-видимому, этот эффект "открывался" разными исследователями несколько раз в период 1966-2011 гг. (см. библиографию на этот счет в работе [Смирнов, Завьялов, 2012]. "Поправка" за учет цензурирования сверху используется, в частности, при анализе переходных сейсмических режимов, а также и в лабораторных исследованиях [Смирнов, Пономарев, 2020].

ОЦЕНКА ПАРАМЕТРА *b* ПРИ ИЗВЕСТНОМ ИНТЕРВАЛЕ ЛИНЕЙНОСТИ

Для выделенного интервала $[m_0; m_1]$ оценка параметра *b* проводится методом максимального правдоподобия. Логарифмическая функция правдоподобия $L(b, m_0, m_1 | \bar{x})$ равна

$$L(b, m_0, m_1 | \overline{x}) = \sum_{n=1}^{n} \left\{ \lg(b) - b(x_k - m_0) - \lg(1 - \exp(-b(m_1 - m_0))) \right\},$$
(3)

где $\overline{x} = (x_1, ..., x_n)$ – выборка магнитуд, подвергаемая анализу. При известных m_0 , m_1 оценка максимального правдоподобия находится как значение b, максимизирующее правдоподобие (3). Это делается с помощью стандартных алгоритмов поиска экстремума функции и обычно не вызывает затруднений, так как зависимость функции правдоподобия (3) от b имеет регулярный характер.

Изложенный выше стандартный способ оценки максимального правдоподобия для параметра *b*, строго говоря, справедлив для непрерывных распределений. Реальные каталоги магнитуд всегда даются с некоторой дискретизацией. Как будет показано ниже, различия в оценках параметров для непрерывного и дискретного подходов существенны, когда интервал дискретизации больше 0.05-0.10 магнитуды и практически исчезают при дискретизации с шагом 0.01 и менее. В настоящее время встречаются каталоги с шагом дискретизации 0.01 магнитуды, например, каталог моментных магнитуд GCMT. Однако, во многих региональные каталогах (в частности, в исторических региональных каталогах) шаг дискретизации больше, иногда его значения доходят до 0.5. В этих случаях необходимо учитывать те особенности, которые вносит дискретизация в процесс статистического оценивания параметров.

Для неограниченного закона Гутенберга-Рихтера (экспоненциальное распределение магнитуд) эффективной оценкой величины b является оценка максимального правдоподобия \hat{b}

$$\hat{b} = 1 / \frac{1}{n} \sum_{k=1}^{n} (x_k - m_0).$$
(4)

Эта оценка была предложена впервые в работе [Aki, 1965] для непрерывных распределений. Для дискретных распределений с шагом дискретизации Δ в формулу (4) предлагается вносить поправку

$$b_{\Delta} = 1 / \frac{1}{n} \sum_{k=1}^{n} \left(x_k - m_0 + \frac{\Delta}{2} \right), \tag{5}$$

см. например, [Utsu 1966; Bender, 1983; Taroni et al., 2021].

Мы предлагаем для дискретных распределений при оценивании параметра *b* использовать классическую оценку максимального правдоподобия для дискретного распределения [Cramer, 1946]. Такие оценки применялись в работах [Pisarenko, Rodkin, 2010; Pisarenko et al., 2010; Писаренко и др., 2022]. Как и все оценки максимального правдоподобия в регулярном случае они являются асимптотически наиболее эффективными.

Пусть магнитуды каталога с непрерывной функцией распределения $F(m | b, m_1, m_0)$ дискретизированы с шагом Δ . Обозначим границы интервалов дискретизации магнитуд m_i^d :

$$m_j^d = m_0 + (j-1)\Delta, \ j = 1,...,r; \ m_r^d = m_1.$$
 (6)

Ради простоты изложения мы будем считать, что на интервале $[m_0; m_1]$ укладывается целое число *r* интервалов Δ .

Вычисляем дискретные вероятности p(j | b)

$$p(j \mid b) = P_{\text{prob}}\{m_0 + (j-1)\Delta < m \le m_0 + j\Delta\} =$$

= $F(m_0 + j\Delta|b, m_1, m_0) - F(m_0 + (j-1)\Delta|b, m_1, m_0);$ (7)
 $j = 1, ..., r.$

Пусть выборка магнитуд ($x_1, ..., x_n$) распределилась по ячейкам (6) с числами $\overline{n} = (n^{(1)}, ..., n^{(r)})$. Логарифм функции правдоподобия имеет вид:

$$L(b \mid \overline{n}) = \sum_{j=1}^{r} n^{(j)} \lg(p(j \mid b)).$$
(8)

Также как и в непрерывном случае, оценка максимального правдоподобия для параметра b находится как значение, максимизирующее правдоподобие (8). Обозначим эту оценку b_d .

Сравним оценки b_{Δ} и b_d на синтетических каталогах с известным ответом. В табл. 1 приведены стандартные отклонения (*STD*), смещения (*BIAS*) и среднеквадратичные отклонения (*Mean Square Error*, $MSE = \sqrt{STD^2 + BIAS^2}$) для синтетических каталогов, имеющих распределение (1). Параметры каталогов указаны в примечании к табл. 1, для усреднения бралось 10000 каталогов. Для сравнения в 4-м и 7-м столбцах приведены оценки параметра \hat{b} , полученные при максимизации правдоподобия непрерывно распределенных магнитуд, из которых получены дискретные магнитуды (эти значения, конечно, неизвестны исследователю, но мы приводим их для сравнения с реальными оценками).

Из табл. 1 можно сделать вывод, что оценка b_d , основанная на правдоподобии дискретных магнитуд, практически не уступает по *MSE* идеальной (недоступной) оценке \hat{b} , использующей непрерывное распределение магнитуд. Для малых интервалов прямолинейности $(m_1 - m_0) < 1.5$

наблюдается явное превосходство по MSE оценок b_d над оценками b_Δ . Оно достигается, в основном, за счет большого систематического смещения последних. В табл. 1 красным цветом выделены те случаи, в которых MSE оценки b_{Λ} превышает MSEоценки b_d более, чем в 1.75 раза. В целом, можно сделать вывод об эффективности дискретных оценок правдоподобия, которые, к сожалению, не имеют столь широкого распространения как оценки с поправками b_{Δ} . Впрочем, следует заметить, что при очень малых выборках (n < 20-30) оценки b_л могут оказаться несколько эффективнее, поскольку оценки правдоподобия (в том числе и для непрерывного случая) при малых *п* иногда уступают по эффективности другим оценкам [Pisarenko, Rodkin, 2017].

ОПРЕДЕЛЕНИЕ ЛЕВОГО КОНЦА ИНТЕРВАЛА ЛИНЕЙНОСТИ ЗАКОНА ПОВТОРЯЕМОСТИ

Будем считать, что распределение выборки землетрясений (каталога) подчиняется закону (1), где m_0 , m_1 неизвестны, и нам нужно по возможности точнее указать такой интервал $[m_0; m_1]$, внутри которого закон Г-Р соблюдается, а вне которого начинаются отклонения от него. Методику определения концов интервала линейности мы будем иллюстрировать на примере глобального каталога GCMT за период 1976—2022. Магнитуда *m* вычислялась по известной формуле Канамори

$$m = M_w = (2/3)(\lg(M_0) - 16.1),$$

где M_0 — скалярный сейсмический момент в единицах дин см. Поскольку $\lg(M_0)$ задается в каталоге с точностью до 0.01, можно считать, что полученные значения магнитуд могут характеризоваться такой же точностью дискретизации. Каталог был предварительно декластеризован с помощью метода, описанного в работе [Писаренко, Родкин, 2019]. График повторяемости декластеризованного каталога показан на рис. 1.

Обозначим минимальную наблюденную магнитуду каталога m_{\min}^{obs} , а максимальную наблюденную магнитуду m_{\max}^{obs} . Для рассматриваемого каталога $m_{\min}^{obs} = 4.30$, $m_{\max}^{obs} = 9.08$. Учитывая поведение графика повторяемости, выберем с запасом предварительный интервал линейности закона повторяемости [\underline{m} ; \overline{m}]: $\underline{m} = 6.0$; $\overline{m} = 7.2$. Такой выбор можно рассматривать как экспертное решение. Затем мы уточним предварительный интервал и получим окончательный интервал линейности, по которому будет получена финальная оценка максимального правдоподобия параметра b. Оценку, полученную по данным на интервале [\underline{m} ; \overline{m}], обозначим $b_0 = 2.26$.

	<i>b</i> ,	b _d	ĥ	<i>b</i> ,	b _d	ĥ
		^a a	D		⁻ a	D
	$m_1 = 7.0; \Delta = 0.01$ магнитуды			$m_1 = 7.0; \Delta = 0.1$ магнитуды		
MSE	0.81	0.22	0.22	0.67	0.22	0.22
BIAS	0.80	0.0062	0.0062	0.65	0.0042	0.0042
STD	0.14	0.22	0.22	0.13	0.22	0.22
	$m_1 = 7.5; \Delta = 0.01$ магнитуды			$m_1 = 7.5; \Delta = 0.1$ магнитуды		
MSE	0.33	0.17	0.17	0.28	0.16	0.16
BIAS	0.30	0.0027	0.0027	0.25	0.0042	0.038
STD	0.13	0.17	0.17	0.13	0.16	0.16
	$m_1 = 8.0; \Delta = 0.01$ магнитуды		итуды	$m_1 = 8.0; \Delta = 0.01$ магнитуды		
MSE	0.18	0.15	0.15	0.16	0.15	0.15
BIAS	0.13	0.0068	0.0068	0.094	0.0042	.0040
STD	0.13	0.15	0.15	0.13	0.15	0.15
	$m_1 = 8.5; \Delta = 0.01$ магнитуды			$m_1 = 8.5; \Delta = 0.1$ магнитуды		
MSE	0.14	0.14	0.14	0.13	0.14	0.14
BIAS	0.0542	0.0079	0.0079	0.037	0.0074	0.0072
STD	0.13	0.14	0.14	0.13	0.14	0.14
	$m_1 = 9.0; \Delta = 0.01$ магнитуды			$m_1 = 9.0; \Delta = 0.1$ магнитуды		
MSE	0.13	0.13	0.13	0.13	0.13	0.13
BIAS	0.026	0.0084	0.0084	0.013	0.0071	0.0068
STD	0.13	0.13	0.13	0.13	0.13	0.13

Таблица 1. Статистические характеристики оценок b_{Λ} , b_d , \hat{b}

Примечание. Объем выборки – n = 300; $m_0 = 6.0$; значения m_1 указаны в таблице; истинное значение параметра b = 2.25.

Рассмотрим оценку максимального правдоподобия $b_{\text{left}}(m)$ на изменяющемся интервале $[m; \bar{m}]$ для $m_{\min}^{\text{obs}} < m < \bar{m}$. Попробуем проследить, как $b_{\text{left}}(m)$ приближается к значению $b_0 = 2.26$ при возрастании *m*. Предполагая, что оценка $b_0 = 2.26$



Рис. 1. График повторяемости декластеризованного глобального каталога GCMT за 1976–2022 гг. (*n* = 34511).

не сильно отличается от истинного наклона графика повторяемости, можно приближенно считать, что удвоенное логарифмическое отношение правдоподобия

$$R_{\text{left}}(m) = 2 \lg \left[L(b_{\text{left}}(m)/L(b_0)) \right]$$
(9)

имеет асимптотически χ^2 -распределение с одной степенью свободы (см. Линейные статистические методы и их применения. Глава 6 [Рао, 1965]).

Используя формулу (9), можно построить график функции $P_{\text{left}}(m)$

$$P_{\rm left}(m) = 1 - \chi^2 (R_{\rm left}(m), 1), \qquad (10)$$

позволяющей судить о том, можно ли считать данное значение *m* принадлежащим интервалу линейности или нет. Для интервала линейности величины $P_{\text{left}}(m)$ не должны быть малы, а когда линейность начинает нарушаться, вероятность $P_{\text{left}}(m)$ уменьшается до значений 0.1 и менее. Таким образом, надо выбрать порог, за которым вероятность $P_{\text{left}}(m)$ становится близкой к единице, а оценка $b_{\text{left}}(m)$ достигает значения 2.26, принимаемого за истинное.

На рис. 2 показаны графики оценки $b_{left}(m)$ и вероятности $P_{left}(m)$, а также указана оценка $b_0 = 2.26$.

ВУЛКАНОЛОГИЯ И СЕЙСМОЛОГИЯ № 2 2023



Рис. 2. Оценка $b_{left}(m)$ (верхняя кривая), график функции $P_{left}(m)$ (нижняя кривая) и оценка $b_0 = 2.26$ (прямая линия) для глобального каталога GCMT (1976–2022). Точка окончательного выхода $P_{left}(m)$ и $b_{left}(m)$ из зоны малых значений отмечена стрелкой.

Из рис. 2 видно, что точка окончательного выхода $P_{\text{left}}(m)$ и $b_{\text{left}}(m)$ из зоны малых значений находится вблизи магнитуды 5.72. Это подтверждается графиком функции $P_{\text{left}}(m)$, которая достигает в этой точке максимального значения 1, что позволяет нам выбрать в качестве оптимального для левого конца значение $m_0 = 5.72$.

Итак, в результате нашего анализа мы получили для левого конца интервала линейности графика повторяемости значение $m_0 = 5.72$.

ОПРЕДЕЛЕНИЕ ПРАВОГО КОНЦА ИНТЕРВАЛА ЛИНЕЙНОСТИ ЗАКОНА ПОВТОРЯЕМОСТИ

Рассмотрим убывающий с ростом *m* интервал $[m; m_{\text{max}}^{\text{obs}}]$. Оценку *b*, полученную по данным на интервале $[m; m_{\text{max}}^{\text{obs}}]$ обозначим $b_{\text{right}}(m)$, а в качестве истинного оставляем значение $b_0 = 2.26$, являющееся оценкой максимального правдоподобия на интервале [6.0; 7.2]. При сделанных предположени-ях удвоенное логарифмическое отношение правдоподобия

$$R_{\text{right}}(m) = 2 \lg [L(b_{\text{right}}(m)/L(b_0)]$$
(11)

ВУЛКАНОЛОГИЯ И СЕЙСМОЛОГИЯ № 2 2023

имеет асимптотически χ^2 -распределение с одной степенью свободы.

Используя формулу (11), можно построить график функции $P_{\text{right}}(m)$

$$P_{\text{right}}(m) = 1 - \chi^2 \left(R_{\text{right}}(m), 1 \right), \quad (12)$$

позволяющей судить о том, можно ли считать данное значение *m* принадлежащим интервалу линейности или нет. Когда значение *m* выходит за интервал линейности, $P_{right}(m)$ начинает убывать, а соответствующая оценка $b_{right}(m)$ начинает отличаться от значения 2.26, принимаемого за истинное. На рис. 3 показан график оценки $b_{right}(m)$, а также график вероятности $P_{right}(m)$. Надо определить ту точку m_1 , после которой функция $P_{right}(m)$ начинает убывать и уже окончательно опускается ниже 0.1.

Из рис. З видно, что перелом поведения функции $P_{right}(m)$ начинается вблизи магнитуды 7.25. На основании вышесказанного в качестве окончательного интервала прямолинейности графика повторяемости мы принимаем [5.72; 7.25]. Оценка максимального правдоподобия для параметра наклона *b* на этом интервале равна 2.19. Мы видим, что предварительная оценка максимального правдоподобия, полученная по интервалу [6.0; 7.2], отличается от окончательной оценки, получен-



Рис. 3. Оценка $b_{\text{right}}(m)$ (верхняя кривая) и функция $P_{\text{right}}(m)$ (нижняя кривая) для глобального каталога СМТ 1976–2022. Точка начала выхода $P_{\text{left}}(m)$ и $b_{\text{left}}(m)$ из зоны больших значений отмечена стрел-кой.

ной по интервалу [5.72; 7.25], на 0.07, что свидетельствует об устойчивости предложенной процелуры определения интервала прямолинейности и оценивания параметра b. Интересно сравнить оценку 2.19, полученную на оптимальном интервале магнитуд с оценкой максимального правдоподобия на интервале, который можно было бы выбрать просто из рассмотрения графика повторяемости на рис. 1. В качестве такого интервала можно взять, например, [4.9; 7.25], поскольку на этом интервале линейность графика повторяемости кажется на вид приемлемой. Оценка максимального правдоподобия на интервале [4.9; 7.25], равная 1.79, отличается от оценки на оптимальном интервале на 0.40, так что правильный выбор интервала для оценки параметра b может иметь существенное значение.

Для оценки разброса оценки параметра *b* можно было бы воспользоваться асимптотическими формулами метода максимального правдоподобия [Cramer, 1946]. Согласно этому методу, величина

$$\frac{\hat{b} - b}{c\sqrt{n}} \tag{13}$$

имеет в пределе при $n \to \infty$ стандартное нормальное распределение. При этом константа *с* находится из равенства:

$$c^{2} = \int f(x \mid b) \left[\frac{\partial (\lg (f(x \mid b)))}{\partial b} \right]^{2} dx.$$
 (14)

Из уравнения (14) видно, что константа c зависит от неизвестного параметра b. Чтобы воспользоваться уравнением (13) для практических целей обычно подставляют в уравнение (13) вместо bоценку максимального правдоподобия, что для больших выборок вносит лишь небольшие изменения. Мы предлагаем другой подход. Используя тот известный факт, что любая непрерывная случайная величина. полставленная в свою функцию распределения, дает случайную величину, равномерно распределенную на отрезке [0 1], можно смоделировать случайные каталоги с заданной функцией распределения (см. подробнее [Pisarenko et al., 2021]). В качестве такого распределения возьмем усеченный закон Гутенберга-Рихтера (1) с интервалом линейности [5.72; 7.25] и параметром b = 2.19. Произведем большую выборку (скажем 10000) синтетических каталогов с указанными параметрами и того же размера n = 10125, что и наш каталог в данном интервале магнитуд. По такой большой выборке имитируемых каталогов можно с достаточной точностью оценить стандартное отклонение оценок максимального правдоподобия параметра b. Оно оказалось равным 0.03:

$$b = 2.19 \pm 0.03. \tag{15}$$

ОПРЕДЕЛЕНИЕ ИЗМЕНЕНИЙ ВО ВРЕМЕНИ НИЖНЕГО ПРЕДЕЛА ПРЕДСТАВИТЕЛЬНОЙ РЕГИСТРАЦИИ ЗЕМЛЕТРЯСЕНИЙ

При использовании инструментальных каталогов, покрывающих большие интервалы времени, а также исторических каталогов, нижний предел представительной регистрации землетрясений изменяется, как правило, понижаясь со временем в основном за счет совершенствования системы регистрации землетрясений. В ряде работ такие изменения отслеживают и в соответствии с ними вносят поправки в оценки параметров закона повторяемости (см. [Taroni et al., 2021]). По большей части такие изменения учитываются сейсмологами субъективно, с учетом имеющегося набора наблюдений. Мы попробуем, насколько это возможно, формализовать этот процесс, используя некоторые статистические методы.

На рис. 4 показан каталог ISC-GEM за период 1904–2014 гг. Мы будем исследовать выборочные квантили этого каталога в скользящем временном окне.

Из рис. 4 можно видеть, что для магнитуд 5.0–5.59 наблюдаются нерегулярные пропуски регистрации. Поэтому мы возьмем для анализа магнитуды $m \ge 5.6$. В качестве характеристики интервала представительной регистрации в каждом скользящем временном окне возьмем полуинтервал наибольших величин магнитуды $[Q_t \infty)$, имеющий вероятность q. Значение Q_t можно рассматривать как нижнюю границу интервала представительной границу интервала представительное границу интервала представительное границу интервала представительное на ставительное на ставителя на став

$$P\{m \ge Q_t\} = q. \tag{16}$$



Рис. 4. Каталог ISC-GEM за 1904–2014 гг., по оси Y – магнитуды.

Нижняя граница Q_t теоретически является квантилем уровня (1 - q) случайной магнитуды m, распределение которой зависит от времени t. Практически для его оценки берется выборочный квантиль (процентиль уровня (1 - q)) в скользящем временном окне $[(t - \Delta_t/2), (t + \Delta_t/2)]$ длительности Δ_r . Выбирая q достаточно большим, скажем q = 80, 90, 95%, можно описать изменения нижней границы представительности со временем. Брать слишком близкие к единице значения *а* не рекомендуется, поскольку их статистические оценки становятся при этом неустойчивыми (это особенно явно проявляется при малом объеме исследуемого каталога). Наиболее подходящим для практической характеристики нижней границы интервала представительности, на наш взгляд, является уровень q = 90%. Следует отметить, что при реальной оценке квантилей в плавающем окне мы использовали для уменьшения случайных флуктуаций процедуру предварительного сглаживания по времени, которая состояла в том, что перед определением квантилей множество моментов времени ($\tau_1, ..., \tau_k$) событий подвергалось kраз случайным возмущениям с равномерным распределением в интервале $[-\delta, +\delta]$ и полученные по возмущенным выборкам квантили усреднялись. В нашем конкретном случае мы брали $\delta = 5$ лет, но эту величину следует подбирать, учитывая особенности анализируемого каталога и его объем. Число усредняемых значений достаточно брать не очень большим, мы брали k = 1000. На рис. 5 в скользящем окне $[(t - 1.8), (t + 1.8)], \Delta_t = 3.6$ (время в годах) показаны 3 выборочных сглаженных квантиля $Q_t(0.20), Q_t(0.10), Q_t(0.05),$ соответствующие уровням представительности q = 80, 90, 95%.

Из рис. 5 видно, что после 1960—1965 гг. значения квантилей стабилизируются. В более ранние годы они существенно больше современных. По-



Рис. 5. Нижние границы интервалов представительности для уровней q = 80% – черный (верхняя линия), q = 90% – синий (средняя линия), q = 95% – красный (нижняя линия) в скользящем временном окне [(t - 1.8), (t + 1.8)], время – в годах.

вышение нижней границы интервала представительности в 1941—1948 гг., по-видимому, обусловлено ухудшением системы регистрации землетрясений во время второй мировой войны 1939—1945 гг. Изменения уровня представительности со временем необходимо учитывать при оценивании параметра *b*.

ЗАКЛЮЧЕНИЕ

Предложена статистически обоснованная процедура выбора интервала линейности для закона Гутенберга-Рихтера и оценивания параметра *b* на этом интервале (непрерывный и дискретный варианты). Как показывают примеры анализа каталогов, этот интервал [m₀; m₁] заметно меньше всего интервала регистрации землетрясений. Это следует учитывать при оценке параметра *b*. Включение в интервал оценки магнитуд $m < m_0$ приводит к занижению оценки b, а включение магнитуд $m > m_1$, как правило, к завышению (но возможны и случаи занижения для некоторых региональных каталогов). Следует отметить, что использование магнитуд в нижнем интервале $m_0 - a <$ $< m < m_0$ сказывается на оценке максимального правдоподобия сильнее, чем магнитуд в таком же по длине верхнем интервале $m_1 < m < m_1 + a$, так как оно сопровождается добавлением в правдоподобие гораздо большего количества наблюдений из-за экспоненциального убывания плотности. Поэтому для оценки параметра b точность оценки левого конца *m*₀ гораздо существенней точности оценки правого конца *т*₁.

Для каталогов с дискретными магнитудами вместо обычно используемых поправок на дискретность при оценивании параметра *b* предлагается использовать классический метод максимального правдоподобия для дискретных распределений. Показано, что для не слишком малых интервалов магнитуд этот метод дает меньшую средне-квадратичную ошибку. Кроме того, этот метод применим не только к равномерной дискретизации, но и к произвольным дискретным распределениям (см. [Писаренко и др., 2022]), энергетическим классам, агрегированным интервалам магнитуд и т.п.

Предложена статистически обоснованная нижняя граница $Q_t(q)$ интервала представительной регистрации, имеющая уровень доверия q. Она является выборочным квантилем уровня (1 - q) случайной магнитуды m в скользящем временном окне [$(t - \Delta_t/2), (t + \Delta_t/2)$]. На примере глобального каталога ISC-GEM 1904–2014 показано, как эта граница изменялась со временем.

БЛАГОДАРНОСТИ

Авторы благодарят А.В. Ландера и Д.В. Писаренко за помощь при выполнении данной работы.

ИСТОЧНИК ФИНАНСИРОВАНИЯ

Работа выполнена при поддержке РФФИ, грант № 20-05-00433.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Писаренко В.Ф. Оценка параметров Усеченного распределения Гутенберга-Рихтера (УГР) // Физика Земли. 2022. № 1. С. 90–99.

Писаренко В.Ф., Любушин А.А., Родкин М.В. Максимальные землетрясения в будущих интервалах времени // Физика Земли. 2021. № 2. С. 1–19.

Писаренко В.Ф., Родкин М.В. Декластеризация сейсмического потока, статистический анализ // Физика Земли. 2019. № 5. С. 1–15.

Писаренко В.Ф., Ружич В.В., Скоркина А.А., Левина Е.А. Структура сейсмического поля Байкальской рифтовой зоны // Физика Земли. 2022. № 3. С. 1–19.

Рао С.Р. Линейные статистические методы и их применения. Глава 6 (6е.2.2). М.: Наука, 1968. 548 с.

Ризниченко Ю.В. Проблемы физики землетрясений // Физика Земли. 1966. № 2. С. 3–24.

Смирнов В.Б., Завьялов А.Д. К вопросу о сейсмическом отклике на электромагнитное зондирование литосферы Земли // Физика Земли. 2012. № 7–8. С. 63–88.

Смирнов В.Б., Пономарев А.В. Физика переходных режимов сейсмичности. М.: РАН, 2020. 412 с.

Смирнов В.Б., Пономарев А.В., Завьялов А.Д. Структура акустического режима и сейсмический процесс // Физика Земли. 1995. № 1. С. 38–58.

Соболев Г.А. Основы прогноза землетрясений. М.: Наука, 1993. 313 с.

Aki K. Maximum likelihood estimate of *b* in the formula $\log N = a - bM$ and its confidence limits // Bull. Earthq. Res. Inst. 1965. V. 43. P. 237–239.

Bender B. Maximum likelihood estimation of *b*-values for magnitude grouped data // BSSA. 1983. V. 73. P. 831–851.

Cosentino P., Ficara V., Luzio D. Truncated exponential frequency-magnitude relationship in the earthquake statistics // Bull. Seismol. Soc. Am. 1977. V. 67. P. 1615–1623.

Cramer H. Mathematical Methods of Statistics. Princeton: Princeton University Press, 1946. 631 p.

Gutenberg B., Richter C. Seismicity of the Earth / 2nd eds. Princeton: Princeton University Press, 1954. 321 p.

Holschneider M., Zoller G., Hainzl S. Estimation of the maximum possible magnitude in the framework of the doubly truncated Gutenberg-Richter model // Bull. Seismol. Soc. Am. 2011. V. 101(4). P. 1649–1659.

Kagan Y.Y., Schoenberg F. Estimation of the upper cutoff parameter for the tapered Pareto distribution // J. Appl. Prob. 2001. V. 38(A). P. 158–175.

Kijko A. Estimation of the maximum earthquake magnitude M_{max} // Pure Appl. Geophys. 2004. V. 161(8). P. 1655–1681.

Kijko A., Graham G. Parametric-historic procedure for probabilistic seismic hazard analysis part I: Estimation of maximum regional magnitude M_{max} // Pure Appl. Geophys. 1998. V. 152(3). P. 413–442.

Kijko A., Sellevoll M. Estimation of earthquake hazard parameters from incomplete data files. Part I. Utilization of extreme and complete catalogs with different threshold magnitudes // Bull. Seism. Soc. Amer. 1989. V. 79. P. 645–654.

Kijko A., Sellevoll M. Estimation of earthquake hazard parameters from incomplete data files. Part II. Incorporation of magnitude heterogeneity // Bull. Seism. Soc. Amer. 1992. V. 82. P. 120–134.

Kijko A., Singh M. Statistical tools for maximum possible earthquake estimation // Acta Geophys. 2011. V. 59(4). P. 674–700.

Marzocchi W., Sandri L. A review and new insights on the estimation of the *b*-value and its uncertainty // Annales of Geophysics. 2003. V. 46. \mathbb{N} 6. P. 1271–1282.

Pisarenko V., Rodkin M. Approaches to Solving the Maximum Possible Earthquake Magnitude (M_{max}) Problem // Accepted for publication in the Journal Surveys in Geophysics. 2022.

https://doi.org/10.1007/s10712-021-09673-1

Pisarenko V., Rodkin M. The Estimation of Probability of Extreme Events for Small samples // Pure and Appl. Geophys. 2017. V. 174. № 4. P. 1547–1560.

Scholz C.H. The frequency-magnitude relation of microfracturing in rock and its relation to earthquakes // Bull. Seism. Soc. Amer. 1968. V. 58. № 1. P. 399–415.

Taroni M., Zhuang J., Marzocchi W. High-Definition Mapping of the Gutenberg-Richter *b*-value and Its Relevance: A Case Study in Italy // Seismol. Res. Lett. 2021. V. 92. P. 3778–3784.

Utsu T. A statistical significance test of the difference in *b*-value between two earthquake groups // J. Phys. Earth. 1966. V. 14. \mathbb{N}_2 2. P. 37–40.

10

ВУЛКАНОЛОГИЯ И СЕЙСМОЛОГИЯ № 2 2023

How to Choose a Magnitude Interval to Evaluate the Slope of the Magnitude-frequency Graph

V. F. Pisarenko^{1,} *, A. A. Skorkina^{1,} **, and T. A. Rukavishnikova^{1,} ***

¹The Institute of Earthquake Prediction Theory and Mathematical Geophysics RAS, Profsoyuznya st., 84/32, Moscow, 117997 Russia *e-mail: pisarenko@yasenevo.ru **e-mail: anna@mitp.ru

***e-mail: tanyar@mitp.ru

In modern seismological practice, to describe the distribution of magnitudes, the Gutenberg-Richter law is widely used, one of the parameters of which is the *b*-value (the slope of the magnitude-frequency graph on a log scale). Authors propose new approaches to the problem of adequate and efficient statistical estimation of this parameter. The problem of the correct choice of the magnitude interval is discussed, on which the straightness of the Gutenberg-Richter law is observed with an acceptable degree of accuracy and which should be used to estimate the *b*-value. An efficient method of accounting for discreteness and aggregation of magnitudes in earthquake catalogs (the maximum likelihood method for discrete distributions) is proposed. The problem of changes in time of the lower limit of representative earthquakes registration is considered and a statistical approach is proposed for their description.

Keywords: b-value, interval of linearity of the Gutenberg-Richter law, discretization and aggregation of magnitudes, threshold of representative earthquake registration