УДК 550.348.436(571.645-265.53)

КУРИЛО-ОХОТСКИЙ РЕГИОН

Н.А. Давыдова, М.И. Рудик, А.О. Бобков, Т.А. Фокина

В октябре-ноябре 1994 г. были восстановлены сейсмические станции "Шикотан", "Южно-Курильск" и "Курильск", а в ноябре 1995 г. сейсмическая станция "Южно-Курильск" была закрыта. Параметры сейсмических станций и аппаратуры представлены в табл. 1.

Таблица 1. Сейсмические станции Курило-Охотского региона, работавшие в 1995 г., и их параметры

	Станц	ия		Пата	Ко	ординаты			Аппаратура			
№	Название	К	од	дата открытия	ω° N	λ°Ε	h _y ,	Тип	Компо-	V _{max} /	ΔT_{max} ,	
1	2	Межд.	Рег.		φ,	7	M	прибора	нента	чувствит-ть	<u>с</u>	
1	2	3	4	5	6	/	8	9	10	11	12	
1	Северо-Курильск	SKR	СВК	1958, март	50.67	156.11	22	CKM-3	N,E,Z	20000	0.36-0.65	
									N,E,Z N E Z	5000	0.36-0.65	
								СКЛ	NEZ	1000	0.30-0.03	
								Сіўд	N.E.Z	500	0.20-18.0	
									N.E.Z	200	0.20-16.0	
								СКД, КПЧ	N,E,Z	50	0.20-19.0	
								C5B	N,E,Z	10.0 c	0.045-4.6	
								001	N,E,Z	1.0 c	0.085-4.6	
								CD2	N,E,Z	$0.04 c^2$	0.02-2.0	
								CPS	IN E	0.0018 C 0.0019 c^2	0.3-18.0	
									Ž	0.00170	0.5-20.0	
								C5C	N.E.Z	25.0	0.011-0.11	
									N,E,Z	1.0	0.011-0.11	
								УБП	N,E	33	1.0-3.0	
								CMP	N,E	7.0	2.0-5.0	
								CMP-0	Ν	1.0	1.5-3.5	
2	III	SHO	ШИТ	1059 11056	12 07	146.92	55	CUM 2	NEZ	1.1	0.23-0.27	
2	шикотан	300	шкі	1956, нояорь	43.07	140.65	55	CKW-5	N,E,Z N F Z	20000	0.32-0.03	
									N.E.Z	10000	0.14-0.61	
								C5B	N,E,Z	5.0 c	0.085-4.6	
									N,E,Z	0.5 c	0.017-4.6	
								OCH	N	$0.04 c^2$	0.028-2.1	
									N Z	0.04 c	0.028 - 2.1 0.03 1 1	
								C5C+	NFZ	200.0	0.03-1.1	
								c.c.	N.E.Z	20.0	0.014-0.03	
									N,E,Z	2.0	0.014-0.02	
								CP3	N	$0.00205 c^2$	0.015-10.0	
									E	0.00211	0.015-10.0	
2	IO	VIIIZ	IOI/D	10(0	44.02	145.96	20	CVAL 2		0.00210	0.015-10.0	
3	южно- курильск	IUK	IOKP	1900, октяорь	44.05	143.80	20	CKIVI-5	N,E,Z N F Z	5000	0.22-0.30	
									N.E.Z	2000	0.22-0.50	
5	Курильск	KUR	Кур	1965, январь	45.23	147.87	40	CKM-3	N.E.Z	20000	0.37-0.68	
	51		51	· 1					N,E,Z	10000	0.37-0.68	
								~~~~	N,E,Z	5000	0.37-0.68	
								СКД	N,E,Z	1000	0.20-20.0	
									N,E,Z N F 7	200	0.20-17.0 0.20-15.0	
								СКЛ КПЧ	N.E.Z	200	0.20-15.0	
								C5B	N	1.0 c	0.045-4.6	
									Ν	10.0	0.053-4.6	
									Z	1.0	0.044-4.6	
									Z	10.0	0.053-4.6	
								CCP3	E N	1.0 0.00208 c ²	0.04/-4.0 0.05/-11.0	
								cer 5	Ē	0.00208 C	0.052-11.0	
									z	0.00237	0.073-10.4	
								УБП2	N,E	36.0	1.7-3.9	
								CMTP	N,E	6.86	2.2-4.9	
								CMP	E	1.0	1.3-2.9	
								CIVI	IN F	25.0	0.013-0.11	
									Ň	1.0	0.014-0.11	
									Ē	1.0	0.016-0.11	
									Ζ	1.0	0.018-0.11	
						1	1	СБМ		1.1	0.19-0.30	

Методика обработки и схема деления региона на отдельные сейсмоактивные районы остались прежними [1-9].

Всего в 1995 г. определены параметры 1736 землетрясений [10] (карта их эпицентров дана на рис. 1), на глубинах 0-80 км отмечено 1541 землетрясение (88%), а на глубинах 30-40 км – 576 (33%) (табл. 2).

Таблица 2.	Число	землетрясений	Курило-	Охотского	региона по	о интервалам	глубин их	к гипоцентров
,			~ .		•	•		•

h, км	$N_{\Sigma}$						
1-10	12	151-160	11	301-310	2	451-460	2
11-20	26	161-170	4	311-320	-	461-470	-
21-30	442	171-180	5	321-330	1	471-480	-
31-40	576	181-190	5	331-340	-	481-490	1
41-50	242	191-200	2	341-350	1	491-500	-
51-60	159	201-210	2	351-360	3	501-510	-
61-70	61	211-220	3	361-370	2	511-520	-
71-80	23	221-230	4	371-380	-	521-530	-
81-90	12	231-240	5	381-390	2	531-540	3
91-100	8	241-250	4	391-400	3	541-550	1
101-110	12	251-260	1	401-410	1	551-560	-
111-120	11	261-270	1	411-420	1	561-570	-
121-130	15	271-280	4	421-430	4	571-580	-
131-140	6	281-290	3	431-440	1	581-590	-
141-150	13	291-300	4	441-450	1	591-600	-



Рис. 1. Карта эпицентров землетрясений Курило-Охотского региона за 1995 г.

1 – магнитуда MLH, MSH; 2 – глубина h гипоцентра, км; 3 – сейсмическая станция; 4 – граница и номер района и региона в целом; 5 – ось глубоководного Курило-Камчатского желоба; 6 – контур глубоководной Курильской котловины.

Распределение землетрясений по магнитуде и величине высвободившейся сейсмической энергии представлено в табл. 3. Суммарная сейсмическая энергия всего региона в целом, а также отдельно взятая сейсмическая энергия неглубокофокусных землетрясений в 1995 г. почти в 17 раз меньше таковой в 1994 г. [1].

Таблица З	<b>3.</b> Распределение	числа землетрясений	и по магнитуде	MLH и суммар	ная сейсмическая	энергия ΣЕ по	районам
,		1		2 1		1	1

N⁰	Район		MLH								$\Sigma E * 10^{13}$ ,
		4.0	4.5	5.0	5.5	6.0	6.5	7.0	7.5		Дж
	h≤0-80 км										
1	Парамуширский	30	24	1	1	-	-	-	-		0.137
2	Онекотан-Матуанский	21	13	-	1	-	-	-	-	-	0.115
3	Симушир-Урупский	67	58	11	3	1	1	-	-	-	11.475
4	Северо-Итурупский	184	160	55	13	4	3	4	1	-	1436.028
5	Кунашир-Шикотанский	611	211	15	3	4	-	1	-	-	104.722
6	О-в Хоккайдо	17	13	2	-	1	-	-	-	-	1.035
7	Японское море	2	-	-	-	-	-	-	-	-	0.000
8	Охотское море	3	1	1	-	-	-	-	-	-	0.011
	Всего	935	480	85	21	10	4	5	1		1553.523
	h>80 км						-				
1	Парамуширский	-	-	4	-	2	-	-	-	-	2.004
2	Онекотан-Матуанский	-	2	5	7	3	-	-	-	-	3.075
3	Симушир-Урупский	-	2	9	9	2	-	-	-	-	2.099
4	Северо-Итурупский	-	3	-	1	2	-	-	-	-	2.010
5	Кунашир-Шикотанский	-	12	9	9	4	1	-	-	-	14.100
6	О-в Хоккайдо	-	9	6	2	3	1	-	-	-	13.027
7	Японское море	-	6	3	2	-	-	-	-	-	0.023
8	Охотское море	-	11	9	8	1	-	-	-	-	1.090
	Всего	-	45	45	39	17	2	-	-	-	37.428

Примечание. При составлении этой таблицы величина всех коровых (h≤80 км) землетрясений приводилась к магнитуде MLH путем пересчета из классов К_С по формуле: MLH=(K_C-1.2)/2 [5]; магнитуда всех землетрясений с h>80 км также приводилась к MLH путем пересчета из магнитуд MSH по формуле: MLH=(MSH-1.71)/0.75 [6], с введением соответствующих [7] поправок на глубину гипоцентра. Значение М_{min} для всех районов составляет MLH=4.0.

В течение года отмечено свыше 240 ощутимых толчков [10]; максимальная интенсивность сотрясений достигала 8 баллов (на о. Хоккайдо); их распределение по макросейсмическому эффекту представлено в табл. 4.

*Таблица 4.* Распределение числа землетрясений (в том числе ощутимых) в разных районах по интервалам глубин очагов и максимальные значения интенсивности сотрясений (I₀)_{max} и магнитуд M_{max}

№	Районы	h, км	$N_{\Sigma}$	N _{ощут.}	(I ₀ ) _{max}	M MLH	max MSH	№	Районы	h, км	$N_{\Sigma}$	N _{ощут.}	(I ₀ ) _{max}	M MLH	max MSH
1	Парамуширский	0-30	19	-	-	-	-	5	Кунашир-Шикотанский	0-30	192	10	3-4	5.2	5.9
		31-80	37	6	5-6	5.6	6.4			31-80	653	178	6-7	7.0	6.8
		81-134	6	1	4	-	(5.9)			81-221	35	7	5	5.3	6.7
2	Онекотан-Матуанский	0-30	16	-	-	4.3	-	6	Остров Хоккайдо	0-30	8	1	8	5.8	5.8
	-	31-80	19	1	3	5.6	6.5		*	31-80	25	2	6-7	4.7	-
		81-170	18	-	-	4.0	(6.2)			81-295	28	5	5	4.4	(6.3)
3	Симушир-Урупский	0-30	62	-	-	5.5	5.9	7	Японское море	0-30	1	-	-	3.8	-
	2 1 12	31-80	79	6	4	6.6	6.7		-	31-80	1	-	-	-	-
		81-200	23	-	-	-	(6.0)			81-399	13	-	-	4.2	(5.3)
4	Северо-Итурупский	0-30	181	1	4-5	5.8	6.0	8	Охотское море	0-30	1	-	-	5.2	5.4
	1 212	31-80	243	13	6	7.4	7.2		•	31-80	4	-	-	4.7	-
		81-155	6	1	3	-	(5.8)			81-550	35	1	3-4	4.7	6.1

Примечание. В скобках дана магнитуда MSHA по региональной шкале [9].

Определены механизмы очагов 120 землетрясений с MLH≥4.3 и K_C≥10 [11], 102 из них относятся к мелкофокусным: h=0-80 км, 13 – к промежуточным: h=81-300 км, 5 – к глубоким: h>300 км (табл. 5, рис. 2). Определение механизма очагов было выполнено на компьютере по известному алгоритму [4]. Использовались знаки смещений в продольных волнах, записанных мировой сетью станций и станциями Дальнего Востока.

*Таблица 5.* Перечень номеров событий на карте эпицентров, для которых определен механизм очага в каждом районе по разным интервалам глубин

Ма	Doğov		Номер эпицентра на рис. 1			N
JN⊵	Гайон	h=0-30	h=31-80	h=81-300	h>300	$1N_{\Sigma}$
1	Парамуширский		62, 64, 67, 114			4
2	Онекотан-Матуанский	68	11, 50	66, 116		5
3	Симушир-Урупский	14, 61, 99, 115	2, 19, 29, 30, 32, 44, 48, 52, 56, 90	8, 9, 71		17
4	Северо-Итурупский	82, 86.87, 88, 92, 93,	31, 36, 49, 55, 70, 72, 73, 75, 76, 77, 78, 79, 80,	51		45
		95, 97, 100, 102, 106,	81, 83, 84, 89, 91, 94, 96, 98, 101, 103, 104,			
		108, 109, 111	105, 107, 110, 112, 113, 120			
5	Кунашир-Шикотанский	12, 37, 38, 85	1, 3, 4, 5, 6, 7, 10, 15, 18, 20, 21, 22, 24, 25, 27,	13, 41,		39
			28, 33, 34, 35, 39, 40, 43, 45, 47, 58, 59, 60, 63,	46, 54, 74		
			69,118			
6	О-в Хоккайдо	42	16, 23	65		4
7	Японское море					
8	Охотское море			117	17, 26, 53, 57, 119	6
	Всего	26	76	13	5	120



Рис. 2. Карта механизмов очагов землетрясений Курило-Охотского региона за 1995 г.

1-6 - соответствуют рис. 1; 7 - диаграмма механизма очага в проекции на нижнюю полусферу (зачернены области прихода волн сжатия).

Совокупность всех определений механизмов очагов землетрясений в [11] позволяет получить в каждом районе некую среднюю ориентацию тектонических напряжений и соответствующий тип подвижки (табл. 6).

*Таблица 6.* Осредненная ориентация тектонических напряжений и тип подвижки в трех интервалах глубин h в каждом районе

N⁰	Район	h,			Тип				
		КМ		Г	N			Р	подвижки
			PL	AZM	PL	AZM	PL	AZM	
1	Парамуширский	h=31-80	72	324	14	184	10	91	Надвиг
2	Онекотан-Матуанский	h=0-30	73	311	17	122	02	213*	Взброс
		h=31-80	72	61	08	168	14	260	Надвиг
		h=81-300	70	60	17	230	01	323	Надвиг
3	Симушир-Урупский	h=0-30	60	340	02	244	28	151	Взброс
		h=31-80	57	330	35	165	06	70	Сдвиго-надвиг
			36	26	48	244	18	130	Сдвиго-надвиг
		h=81-300	10	342	24	78	61	230	Сброс

## КУРИЛО-ОХОТСКИЙ РЕГИОН Н.А. Давыдова, М.И. Рудик, А.О. Бобков, Т.А. Фокина

N⁰	Район	h,			Напря	яжения			Тип
		KM	,	Г	]	N		Р	подвижки
			PL	AZM	PL	AZM	PL	AZM	
4	Северо-Итурупский				1 группа	с главны	ім толчк	ОМ	
		h=0-30	84	108	05	246	04	334	надвиг
		h=31-80	63	59	23	265	10	174	сдвиго-надвиг
						2 групп	а		
		h=0-30	64	302	25	98	08	194	сдвиго-надвиг
		h=31-80	64	94	25	274	00	184	сдвиго-надвиг
		h=81-300	45	08	42	165	12	266*	сдвиго-надвиг
						3 групп	а		
		h=0-30	65	175	26	357	00	88	сдвиго-надвиг
		h=31-80	45	81	44	257	00	168	сдвиго-надвиг
						4 групп	а		
		h=0-30	10	82	43	340	44	183	пологий сброс
									со сдвигом
		h=31-80	20	298	20	200	60	71	сброс
5	Кунашир-Шикотанский								
		h=31-80	80	16	06	219	04	127	надвиг
						2 групп	a		
		h=31-80	83	34	05	204	02	292	надвиг
						3 групп	a		
		h=0-30	70	38	20	210	01	299	надвиг
						4 групп	a		
		h=0-30	76	56	14	244	04	152	надвиг
						5 групп	a		
		h=31-80	57	135	33	315	00	225*	сдвиго-надвиг
		h=81-30	60	91	03	60	30	270*	взброс
		h=81-300	02	08	46	278	45	98	сброс
6	О-в Хоккайдо	h=0-30	45	170	44	335	08	72*	сдвиго-надвиг
		h=31-80	82	325	06	97	06	188	надвиг
		h=81-300	30	05	02	97	60	190*	сброс
7	Японское море					Данных н	нет		
8	Охотское море	h=81-300	48	53	17	303	37	200*	взброс
		h>300	28	70	28	176	47	302	сбросо-сдвиг

Примечание. Знаком * отмечена ориентация тектонических напряжений по единственному решению

Традиционное для региона представление данных по каждому из восьми районов с разверткой по временной оси изображено на рис. 3, из которого видно, что наименее активным был район №7 (Японское море), наиболее – район №5 (Кунашир-Шикотанский). В ряде районов (№1,2,3,5,6,8) ход сейсмического процесса во времени достаточно равномерный, в то же время в районе №4 (Северо-Итурупском) четко прослеживается вспышка сейсмической активности в декабре, перед которой было полное затишье с середины октября.

Середины октября. Два сильнейших землетрясения Курило-Охотского региона зарегистрированы в районе южных Курильских островов: одно из них (33 на рис. 1,2) с магнитудой MLH=7.0 произошло 28 апреля в 16^h30^m на глубине h=47 км. Оно возникло на фоне продолжавшейся серии афтершоков разрушительного Шикотанского землетрясения 04.10.1994 г. (t₀=13^h23^m, MLH=8.1 [1], MS=8.4 [12]). Второе по времени возникновения землетрясение (89 на рис. 1,2) произошло в Северо-Итурупском районе 3 декабря в 18^h01^m с магнитудой MLH=7.4 и глубиной очага h=54 км [10]. Оно является сильнейшим землетрясением года в Курило-Охотском регионе. Ниже дана краткая характеристика сейсмичности каждого района в отдельности. В Парамуширском районе (№1) 59% всех землетрясений отмечены на глубине h=30-40 км [10]. Наибольшее по величине землетрясение отмечено 30 сентября в 10^h47^m (67 на рис. 1,2) с магнитудой MLH=5.6, h=60 км. Его макросейсмический эффект в г. Северо-Курильске соответствовал 5-6 баллам. Определены механизмы очагов 4 землетрясений (62,64,67,114, табл. 5). Их гипоцентры залегали на глубине 31-80 км. Лля всех очагов преоблалающими были сжимающие напряжения, которые обусловили полвижку

Определены механизмы очагов 4 землетрясений (62,64,67,114, табл. 5). Их гипоцентры залегали на глубине 31-80 км. Для всех очагов преобладающими были сжимающие напряжения, которые обусловили подвижку типа взброса (табл. 6, рис. 2). В Онекотан-Матуанском районе (№2) 53% всех землетрясений отмечено на глубине h=30-80 км, и 34% – на глубине h=105-170 км (их гипоцентры расположились под шельфом островов) [10]. Зарегистрировано 6 толчков на глубине 103-134 км, это в 3 раза меньше, чем в 1994 г. [1]. Относительно сильный толчок отмечен 29 июня в 07^h45^m (50 на рис. 1,2) с магнитудой MLH=5.6, h=66 км. Он ощущался с интенсивностью 3 балла на о. Шумшу. Определены механизмы очагов 5 землетрясений: трех – на глубине h=0-80 км, двух – h=148-150 км (табл. 5, [11]). В районе преобладают напряжения сжатия в верхнем (11,50,68) и нижнем (66,116) интервалах глубин. Преобладающие типы подвижки – взброс и надвиг (табл. 6, рис. 2). Хол сейсминеского происсса был равномерным в тенение гола лишь в сентябре отмечанся. рис. 2). Ход сейсмического процесса был равномерным в течение года, лишь в сентябре отмечался

рис. 2). Ход сеисмического процесса обла равномерным в течение года, лишь в сентяюте отмечался небольшой всплеск сейсмического активности (рис. 3). В Симушир-Урупском районе (№3) 56% всех землетрясений отмечено на глубине h=30-40 км [10]. Наибольшая сейсмическая активность наблюдалась восточнее о. Урупа, где 17 апреля в 23^h28^m произошло сильное землетрясение с магнитудой MLH=6.6, h=38 км (29 на рис. 1,2). Ему предшествовал форшок (19), а после него отмечено незначительное количество афтершоков. Землетрясение ощущалось на островах Большой и Малой Курильской гряды и в ряде населенных пунктах Японских островов. Макросейсмический эффект не превышал 4 баллов на о. Симушир. Очаги данной группы находились под воздействием близгоризонтально ориентированных напряжений сжатия и более крутых напряжений растяжения, что определило тип подвижки – взброс и сдвиго-надвиг (табл. 6, рис. 2). В районе островов Черные Братья выделяется группа глубокофокусных очагов с гипоцентрами на глубине h=125-200 км. Здесь, по сравнению с сейсмической активностью в 1994 г. [1], отмечается ее увеличение в 4 раза. Для одного землетрясения (71) определен механизм очага. Последний находился под преимущественным воздействием растягивающих напряжений и характеризовался сбросо-сдвиговой подвижкой (табл. 6, рис. 2). Всего в описываемом районе определены механизмы очагов для 17 землетрясений, 14 из которых расположены в верхнем глубинном интервале h=0-80 км, три – в промежуточном. Большинство очагов находилось под преимущественным воздействием сжимающих напряжений. Характерными для них были подвижки типа взброс, взбросо-сдвиг. Ход сейсмического процесса был равномерным в течение года (рис. 3).





1 – для землетрясений с глубиной гипоцентра h=0-80 км; 2 – то же, с h>80 км.

В Северо-Итурупском районе (№4) 70% всех землетрясений зафиксировано в слое глубин h=30-40 км [10]. Определены механизмы очагов 44 землетрясений (табл. 5), 43 из которых расположены в верхнем глубинном интервале, одно – в нижнем. З декабря в 18^в01^m зарегистрировано сильнейшее землетрясение года (89) не только Северо-Итурупского района, но и всего Курило-Охотского региона в целом. Его магнитуда МLH=7.4, h=54 км. Очаг землетрясения находился под воздействием близгоризонтально ориентированных напряжений сжатия и более крутого напряжения растяжения. Ось промежуточного напряжения близгоризонтальна. Одна из возможных плоскостей разрыва имела северо-восточное простирание и крутое падение на юго-восток, при этом юго-восточное крыло разрыва сместилось к северовостоку и вверх. Другая возможная плоскость разрыва имела юго-западное простирание с падением на юго-западное крыло разрыва сместилось вверх и на юго-запад. Характерный тип подвижки – взброс.

Для получения полной информации о форшоках и афтершоках главного толчка привлекались данные бюллетеня ближайшей к эпицентру сейсмической станции "Курильск" и оперативного каталога

землетрясений Японии. Определены параметры 70 форшоков и 310 афтершоков с MLH≥4.0, продолжавшихся до конца года. Форшоковый и афтершоков и 1910 афтершоков стигитель, продолжавшихся до конца года. Форшоковый и афтершоковской процесс затронул всю толщу земной коры с преобладанием глубин h=24-40 км. В группе форшоков с магнитудами MLH=6.3-6.8 отмечены 4 толчка (72, 73, 75, 77), ведущим из них было землетрясение 2 декабря в 17[°]13^{°°} (77) с магнитудой MLH=6.8, h=39 км, вызвавшее сотрясения в 4-5 баллов в г. Курильске. Из приведенных в [11] данных видно, что для форшоковых очагов (72-88) характерно близгоризонтальное напряжение сжатия и более кругое напряжение растяжения, как и для главного толчка. Преобладающий характер подвижки – взброс, сдвиго-надвиг, надвиг. Распределения форшоков и афтершоков по подвижкам и по типам сейсмодислокаций приведены в табл. 6, а также на рис. 2.

Эпицентральная область афтершоков полностью сформировалась за месяц после основного толчка и имела направленность с севера на юго-восток вдоль Курило-Камчатского желоба. Здесь, в течение первой недели, отмечено 3 одинаково сильных землетрясения (98,112,113) с магнитудой MLH=6.8, их недели, отмечено 5 одинаково сильных землетрясения (98,112,115) с магнитудой місн-о.о. их максимальный макросейсмический эффект не превышал 2-3 баллов на о. Итуруп. Систему напряжений в очагах афтершоков характеризует преобладающее близгоризонтальное сжатие. Характерный тип подвижки – сдвиго-надвиг, надвиг. Анализ данных о механизме очага главного толчка (89) и его форшоков (72-88) и афтершоков (112-113) позволяет установить, что очаг Северо-Итурупского землетрясения находился под воздействием близгоризонтальных напряжений сжатия и более крутых растягивающих напряжений. В очаге главного толчка, его форшоках и афтершоках происходили подвижки типа взброс, сдвиго-надвиг, надвиг. Лишь для небольшого количества событий, предшествующих и последующих (49, 78, 81, 88, 104, 110), отмечены сбросы (табл. 5,6; рис. 2).

В Кунашир-Шикотанском районе (№5) 50% всех землетрясений зарегистрировано на глубине h=40-50 км [10]. Определены механизмы очагов для 40 событий, 35 из них имели h ≤ 80 км, 5 – h=81-300 км. Сейсмическая активность в районе обусловлена продолжавшейся серией афтершоков разрушительного Шикотанского землетрясения 1994 г. [13], механизмы очагов которых характеризуются преобладающими напряжениями сжатия и более крутыми напряжениями растяжения. В очагах наблюдались подвижки типа взброса, сдвиго-надвига. На фоне многочисленных афтершоков выделяется землетрясение 28 апреля в 16[°]30^m (33) с магнитудой MLH=7.0, h=47 км и максимальным макросейсмическим эффектом в 6-7 баллов в населенных пунктах о. Кунашир. Интерпретация механизма очага позволяет установить, что очаг находился под воздействием близгоризонтально ориентированных напряжений сжатия и более крутых напряжений растяжения. Ось промежуточного напряжения близгоризонтальна и ориентирована вдоль простирания

островной дуги. По обеим возможным плоскостям разрыва наблюдалась взбросовая подвижка. 28 апреля в 17^h08^m, через 22 минуты после сильного землетрясения, в затухающей серии афтершоков (34-118) произошел сильный толчок (34) с MLH=6.2, h=33 км. Для большинства афтершоков механизм очага был аналогичен механизму очага землетрясения 28 апреля в 16^h30^m (33). Сходство наблюдается в положении осей главных напряжений, а также в ориентации плоскостей разрыва и типа подвижки. Напряженное состояние очагов характеризуется близгоризонтальными напряжениями сжатия и более крутыми растягивающими напряжениями. Преобладающие типы подвижек – взброс, сдвиго-надвиг, надвиг. Под шельфовой зоной островов, по сравнению с числом землетрясений в 1994 г. [1], в 6 раз возросло число глубокофокусных землетрясений, наиболее сильное из них отмечено 30 ноября в 05^h43^m (74) с магнитудой MSH=6.6, h=148км. Его очаг характеризуется преобладанием сжимающего напряжения. По обеим нодальным плоскостям наблюдается взбросовая подвижка. В очагах землетрясений (13, 41) с промежуточной глубиной h=102,175 км наблюдались взбросы, и только два землетрясения (46,54) с глубиной 82,190 км имели подвижку типа сброса.

Анализ сейсмического процесса показывает, что затухание сейсмической активности происходило

плавно до конца года, отдельные вспышки активности отмечены после двух сильных землетрясений (рис. 3). В районе **о. Хоккайдо** (№6) 44% всех землетрясений – глубокофокусные (h=81-295 км), и лишь 28% – мелкофокусные (h=4-40 км) [10]. Очаги, в основном, расположены в известном поясе сейсмической активности. Относительно сильный одиночный мелкофокусный толчок зарегистрирован 23 мая в 10^h01^m (42) с магнитудой MLH=5.8 и глубиной очага h=19 км на восточной окраине о. Хоккайдо. Землетрясение сизи и плудов и плудов и плубиной очага в туркм на восточной окраине о. Доккайдо. Землетрясение ощущалось на значительной территории Японских островов, интенсивность сотрясений вблизи эпицентра составила около 8 баллов. Определены механизмы очагов для 4 землетрясений, 3 из них расположены на глубине h≤80км, одно имеет h=106 км (табл. 5). Система напряжений, действующая в верхнем глубинном имеет h=106 км (табл. 5). интервале (табл. 6), характеризуется близгоризонтальными напряжениями сжатия. В очагах землетрясений (16,23,42) наблюдался взброс, и только в очаге (65), лежащем в нижнем интервале глубин, – сброс (табл. 6,

(10,2),42) наолюдался взорос, и только в очаге (65), лежащем в нижнем интервале глубин, – сорос (гаол. 6, рис. 2). Сейсмический процесс протекал равномерно (рис. 3). Район Японского моря (№7) в 1995 г. оказался малоактивным, всего зарегистрировано 15 землетрясений на глубине h=23-300 км [10]. На карте эпицентров отмечено лишь 4 незначительных толчка с гипоцентрами на глубине h=235-280 км, наиболее сильный из них зафиксирован 22 июня в 00^h57^m (MSHA=5.3, h=235км). Остальные 11 толчков, включенные в каталог [10], взяты из Японского сейсмологического бюллетеня, поскольку региональные сейсмические станции их не зарегистрировали.

Сейсмического околлетеня, поскольку региональные сейсмические станции их не зарегистрировали. Сейсмическая активность Охотского моря (№8) остается почти на уровне активности 1994 г. [1], гипоцентры глубокофокусных землетрясений отмечены на глубинах h=180-550 км. Наиболее сильные из них произошли: 18 февраля в 13^h29^m (17) с MLH=4.7, MSH=5.8, h=355 км на юго-западе Курильской котловины, интенсивность сотрясений на Японских и Курильских островах не превышала 3-4 баллов; 4 августа в 13^h31^m (57) с MSH=5.9, h=537 км на северо-востоке Охотского моря, 20 декабря в 07^h23^m (117) с MSH=5.0, h=211 км и в транице с Перерикимание и интенсирии и сотрятеление и с MSH=5.9, h=211км на границе с Парамуширским районом и интенсивностью сотрясений в 3 балла на о. Шумшу. Определены механизмы очагов для 6 землетрясений (2,17,57,117,119), для которых характерный тип подвижки – сдвиго-надвиг с преобладанием сжимающих напряжений (табл. 6, рис. 2). И только землетрясение (53) характеризуется подвижкой типа сброса под действием преобладающего напряжения растяжения.

Анализируя в целом каталог механизмов очагов землетрясений в [11], можно сделать следующие выводы. Для большинства очагов в земной коре и мантии до глубины 550 км система действующих напряжений характеризуется преобладанием сжимающих напряжений. Просматривается некоторое преобладание горизонтальной направленности промежуточного напряжения, но выражено это не так явно,

как для напряжения сжатия. Напряжения растяжения ориентированы в большинстве случаев круго. Сравнительный анализ коэффициентов графика повторяемости землетрясений 1991-1995 гг. (табл. 7) показывает постепенное возрастание активности Курило-Охотского региона.

Год	a	Ь	Стандартное уклонение б(lgN)
1991	5.83	0.84	0.15
1992	6.57	1.03	0.18
1993	6.18	0.93	0.21
1994	6.66	0.95	0.13
1995	7.10	1.02	0.14

Таблица 7. Параметры графика повторяемости вида lgN=a-bM для Курило-Охотского региона за 1991-1995 гг. с h=0-80 км

Примечание. Расчет параметров графиков проведен в диапазоне MLH=4.5-6.5 с шагом ∆М=0.5.

Кроме того, продолжался афтершоковый процесс в Кунашир-Шикотанском районе в очаговой зоне Шикотанского землетрясения [13].

- Давыдова Н.А., Рудик М.И., Бобков А.О. 2000. Курило-Охотский регион // Землетрясения Северной Евразии в 1994 году. М.: Изд-во ОИФЗ РАН. С. 88-95.
- Поплавская Л.Н., Бобков А.О., Кузнецова В.Н., Нагорных Т.В., Рудик М.И. 1989. Принципы формирования и состав алгоритмического обеспечения регионального центра обработки сейсмологических наблюдений (на примере Дальнего Востока) // Сейсмологические наблюдения на Дальнем Востоке СССР. (Методические работы ЕССН). М.: Наука. С. 32-51.
- 4. Поплавская Л.Н., Миталева Н.А., Бобков А.О., Бойчук А.Н., Рудик М.И. 1996. Землетрясения Курило-Охотского региона // Землетрясения в СССР в 1990 году. М.: Наука. С. 91-100.
- 5. Аптекман Ж.Я., Желанкина Т.С., Кейлис-Борок В.И., Писаренко В.Ф., Поплавская Л.Н., Рудик М.И., Соловьев С.Л. 1979. Массовое определение механизмов очагов землетрясений на ЭВМ // Теория и анализ сейсмологических наблюдений. М.: Наука. С. 45-58. (Вычислительная сейсмология; Вып. 12).
- Тараканов Р.З., Ким Чун Ун, Сухомлинова Р.И. 1977. Закономерности пространственного распределения гипоцентров Курило-Камчатского и Японского регионов и их связь с особенностями геофизических полей // Геофизические исследования зоны перехода от Азиатского континента к Тихому океану. М.: Наука. С. 67-75.
- 7. Соловьев С.Л., Соловьева О.Н. 1967. Соотношение между энергетическим классом и магнитудой курильских землетрясений. Физика Земли. №2. С. 13-23.
- 8. Соловьева О.Н., Соловьев С.Л. 1968. Новые данные о динамике сейсмических волн неглубокофокусных Курило-Камчатских землетрясений // Проблемы цунами. М.: Наука. С. 75-97.
- 9. Вермишева Л.Ю., Гангнус А.А. 1977. Применение типизации подвижек в очагах землетрясений для решения сейсмотектонических задач // Физика Земли. №3. С. 103-109.
- Волкова Л.Ф., Поплавская Л.Н., Соловьева О.Н. 1989. Шкалы МРVA, MSHA для определения магнитуд близких глубокофокусных землетрясений Дальнего Востока // Сейсмологические наблюдения на Дальнем Востоке СССР. (Методические работы ЕССН). М.: Наука. С. 81-85.
- 11. Давыдова Н.А. (отв. сост.), Брагина Г.И., Пиневич М.В., Паршина И.А., Коваленко Н.С., Левит Е.В. Курило-Охотский регион. См. раздел III (Каталоги землетрясений) в наст. сб.
- 12. Рудик М.И. (отв. сост.). Курило-Охотский регион. См. раздел IV (Каталоги механизмов очагов) в наст. сб.
- 13. Сейсмологический бюллетень за 1994 год (ежедекадный). 1994. / Отв. ред. О.Е. Старовой, А.И. Захарова. Обнинск: Изд-во ОМЭ ИФЗ РАН.
- Оскорбин Л.С., Бобков А.О., Спирин А.И., Усышкин И.Е., Шишкин А.А., Шолохова А.А., Давыдова Н.А., Поплавский А.А., Садчикова А.А. 2000. Шикотанское землетрясение 4(5) октября 1994 года // Землетрясения Северной Евразии в 1994 году. М.: Изд-во ОИФЗ РАН. С. 163-174.

^{1.} Литература