房総沖地震の研究(1)*

宇 佐 美 竜 夫**

550.341

Seismometrical Study of Boso-Oki Earthquake of Nov. 26, 1953

T. Usami

(Seismological Section, J.M.A.)

The Boso-Oki earthquake of Nov. 26, 1953, is studied seismometrically. Near initial motion we can identify three phases, a, b and c, where a corresponds to initial P phase. Hypocenter is determined. Travel-time curve is consisted of three straight lines. Stations in the pull, northern push and southern push region of initial motion distribution form one travel-time curve respectively. From epicenters determined from three travel-time curves respectively, we may say that the origin of this earthquake is propagated westward with velocity of $9.8 \, \mathrm{km/sec}$. Push-pull distributions of initial motion of phases b and c are studied.

§1. まえがき

前に調査した房総沖地震⁽¹⁾ (T_0 =1953年11月25日17時48分53秒 G. M. T., λ =141°54′E, φ =34°09′N, H=80 km) については,走時や震源の深さ,初動分布などについて,もっとくわしく調査する必要のあることを述べておいた.その後,わが国の観測資料についてのくわしい調査がまとまった.この報告は初動の走時と初動分布に関するもので,その他のこと,および外国の資料については目下調査中であるから,まとまり次第報告をする.

§ 2. 走時およびその解析

各相の発現時はすべて原記象紙(おもに Wiechert, 一部分は普通地震計)から直接読みとった. 震源に近い所では scale out したために、S 相のよみとれた観測所は少なかった(Tab. 1 参照). P 相は Fig. 1 にみられるように a, b, c の三つの相が区別できる.その型は震源の北方・西方・ 震源付近でたがいに異なるけれざも、図の a, b, c はおのおの対応すると考えられる.このことを 考慮しながら読みとった値が Table 1 にのせてある. Fig. 2 は観測所の図で \blacksquare 印の わきの数字は Table 1 の Station No. と同じである. Fig. 3*** はb-a, c-a の走時であり,Fig. 4 はそのひん 度分布である.これをみると,b-a も c-a も震央距離にかかわらず,ほゞ一定と考えて,さしつか

^{*} Received Sept. 1, 1956.

^{**} 気象庁地震課

^{***} この図の A, B, C の region については Fig. 15 を参照.

Table 1. Data read from original seismograms

			P_1				P_2				P_3						Δ]	km	. 24
No.	Station	T: (I C T)	Am	plitude	(μ)	T: (I C T)	Am	plitude	(µ)	T' (ICT)	Am	plitude	(μ)	$P \sim S^{(6)}$	(5) (6)	T(1)	A (2)	D (2)	
•		Time (J.S.T.)	N-S	E∸W	U-D	Time (J.S.T.)	N-S	E-W	U-D	Time (J.S.T.)	N-S	E-W	U-D		٠	1.0	A(2)	B(s)	C(4)
1 2 3 4 5	Hachijo-jima Tomisaki Choshi Oshima Yokohama	h m s 02 49 23.1 22.9 — 26.7 30.8		+ 5	-20.7 - 4 - 4	h m s 02 49 24.0 23.9 26.6 27.7 31.4	-302 + 630	-1310 + 394 - 417 + 182 + 14	-550 -202 -102	h m s — — — — — — — — — — — — — — — — — —					115° 62 29 70 55	218 218 220 248 264	220	215 — 246 261	148
6 7 8 9 10	Kashiwa Tokyo Mishima Kakioka Mito	33. 1 33. 5 33. 0 34. 9 35. 4	+ 8 - 4 + 3 +18	+ 5 - 2	_ 7	34. 3 34. 3 33. 9 35. 9 36. 2	+ 63 -179 +324	- 152 - 158 + 300 - 194 - 232	-198 + 152	* <u>* 1</u>		 			41 47 65 32 29	276 274 301 298 305	279 — 299	299 —	
11 12 13 14 15	Shizuoka Kofu Kumagaya Omaezaki Onahama	39. 5 40. 0 40. 6 40. 1 42. 4	+ 6 + 5	+ 4 -29		40. 5 41. 4 41. 7 41. 0 43. 3	$\begin{array}{r r} - 37 \\ +117 \\ - 52 \end{array}$	+ 243 + 51 - 108 + 197 - 106	-194 -26 $+122$ -495 $+430$			-			71 58 44 78 16	341 360 336 347 347		340 357 — 346	田 戦 21 巻
16 17 18 19 20	Utsunomiya Fukushima Matsushiro Nagano Nagoya	41. 5 53. 1 54. 7. 56. 3 55. 8	+ + 8 +10 - -		+ .3 + 3 + 8 - 3	42. 0 53. 9 56. 3 — 56. 1	+123 +526 + 47 + 40 - 45	25437	+167 + 262 + 28 - 39	 57.9	+215	-499	+125		34 18 50 49 73	344 437 442 451 472	346 335 347 357	471	
21 22 23 24 25	Sendai Takayama Gifu Niigata Kameyama	56. 6 50 00. 5 00. 8 02. 4 01. 7	+13 -23 +10	- 3 +70	· —	57. 4 50 01. 2 01. 9 04. 1	+368 - 5 - 7 +159 + 8	- 8 + 10 - 67	+292 - 5 +250 - 75	50 03.0 04.2	+118	-406 			11 60 71 31 78	490 489 496 511 509	486. 512.	495 509	
26 27 28 29 30	Owashi Toyama Hikone Aikawa Shionomisaki	03. 8 05. 7 05. 4 08. 0 09. 1	-13 -2	- 2	- 5 + 6 -18 - + 2	05. 3 06. 6 06. 8 08. 8 10. 1	+ 4 - 8 + 43	- 27 $+$ 22	- 26 + 45 - 9 - 13	06. 2 - 07. 6 - 11. 4	+ 11 + 85 		+100 +100 +82	s 51. 9 51. 7	90 56 74 36 95	526 525 538 559 570	532 562	526 537 —	-

31	Wajima	50 11.5	. 10		FO 10 4							i				1	1		
32 33	Kyoto Osaka	10.2	+13 - 3 - 8	$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	50 12.4 11.5	+ 96 - 9	-53 -35	- 24	50 12.8	+ 50		+112	59. 7	50 77	578		579	<u>·</u>	,
34	Miyako	09.3 16.6	+ 4	+25 - 18 - 10	10. 2 17. 2	$-8 \\ +160$	$^{+21}_{-10}$		11.5	+106		+200	59. 4 61. 0	80 0	590 636	628	591	_	
. 35	Wakayama	19.7	+ 3	+ 8 - 2	.20. 4	+ 3	+ 4	- 10	21. 2	- 12	- 32	+ 96	63.3	85	621		621		
36	Sumoto	20.7	<u></u>	+ 8 -13	21.9	+ 4	+11		23.3	- 21	-137	+132		84	644		645		
37 38	Morioka Himeji	18. 6 20. 3		_+ 2	19. 2 21. 0	+112 + 17	-21	+ 44	23. 1	- 90	- 20		62. 9 72. 6	6 80		640	668	_	
39 40	Toyooka Akita	21. 6 22. 1		+ 6 - 6 + 1	22. 6	+112	$^{+}_{-37}$		23. 8			+ 46	72. 2	74 13	672		671		
					•									10					
41 42	Takamatsu Hachinohe	28. 4 29. 0		-7 - 1	28. 8 30. 2	+ 3 + 61	$-10 \\ -11$		31.1	- 22	-163	+ 79	73. 7	85 3	724	729	-		
43 44	Kochi Yonago	33. 5 40. 9	+.	- + _	35. 2	+	3		36.0		-100	+ 30	84. 4 77. 3	92 76	735 774 801			689	, M
45	Saigo	37.5	· —	+ -			-	-	39.7	+ 5	12		-	70	820			— <u> </u>	经产
46	Shimizu	41.8		_ - -	42.7	·	_ 8	+ 5	44. 0	.— 15	92	+ 56	91. 6	97	840			757	発用の調解対談
47 ω 48	Hiroshima Hamada	46. 4 51. 4	+ 1 + 1	$ \begin{array}{c ccccc} & -1 & -1 \\ & -2 & +2 \end{array} $	47. 4 52. 7	+ 1	$-\frac{1}{6}$	+ 3	49. 2 54. 0	+ 3 + 19	-107	+78 + 114	93. 0 92. 1	84 80 .	873 910		-	788 § 824 }	単に
49	Mori Oita	53. 1 58. 7	· _].	+ 4.	53. 5 51 00. 1	+ 61	-83	+ 44	55. 0	1.13	- 17	T 114	95. 4	93 . 93		910			汽 (1
	\ .				01 00.1	'		1 00						93	936			0/3 F	<u></u>
51 52	Kumamoto Tomie	51 08.5 32.3	-10	-26 + 30	09.1		- 7	+ 2	51 10.2	- 9	- 77	+ 47	117. 3	95 94	1048 1231	-		964	 #}-
53 54	Sapporo Fukuoka		- =		03. 0 12. 0	+ 23 +	- 6 - 5	+ 10 + 3	05. 3 13. 0	+ 8		+ 5 + 39	118. 0	3	1013			149	中左崇
. 55	Nemuro				12. 9	+ 18	+ 5			_ 0	- 32 -	+ 39	104.0		1067 1091				1111
56	Kagoshima	,			14.8		- 6	0	16. 1	. 3	– 95	+ 29		100	1007	ļ			
57 60	Yakushima Maebashi ⁽⁷⁾					+ 10	_	- 0	22. 8		— 95 —	+ 29 + 40		115	$1097 \\ 1148$		_		
61	Aomori ⁽⁷⁾	-		- 12 + -	_ =	+ 10 + 94	-82 + 8	+ 47		+ 72 -	– 14			44 8	373 778	379 772		_	
	1) E	t1 di-t (T .			1			1									

1) Epicentral distance from epicenter T in Table 2.

5) Azimuth of observation station referred to epicenter measured counterclockwise from the north.
6) Uncertain values are omitted.

7) Time keeping was wrong, but amplitude is usable.

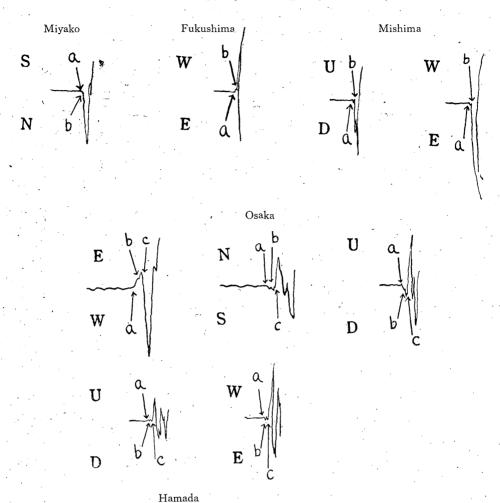


Fig. 1. Seismograms showing phases a, b and c

えない. つまり、相 a, b, c はいずれも震源から出たものと考えられる. Fig. 4 では、各成分でとに1回と数えている. 平均値は b-a が $0.97 \sec$, c-a が $2.23 \sec$ である. したがって、 震源でほぼ $1 \sec$ 間隔で 3 回の振動があったと考えてよいと思う.

走時の解析には、phase a の発現時を初動の発現時として、それだけを使った。まず、第一近似として震源 $\lambda=141^\circ$ 54′E、 $\varphi=34^\circ$ 09′N、H=80km、を採用した。この震央で、走時曲線をかくと Fig. 5 のようになり、北方の観測点と西方の観測点で明らかに別の走時曲線にのると考えられる。 北方の観測点では西方より約 2~3 sec 遅れ、しかも、それぞれの観測点ののる走時曲線の見かけの速度は西方が北方よりわずかに遅いことがわかる*. つまり早く現れるほうが、見かけの速度が

^{*} $t-\Delta/8-T_0$ vs. Δ のグラフを書くとよい.

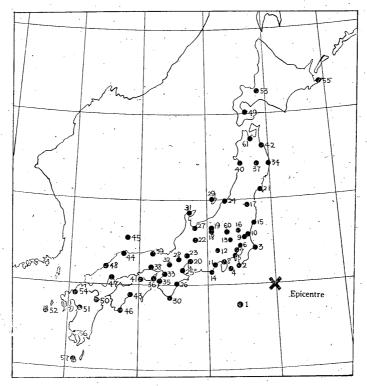
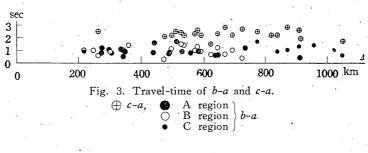


Fig. 2. Map of observation stations.

Numbers correspond to station number in Table 1



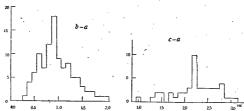


Fig. 4. Frequency distribution of time differences b-a and c-a

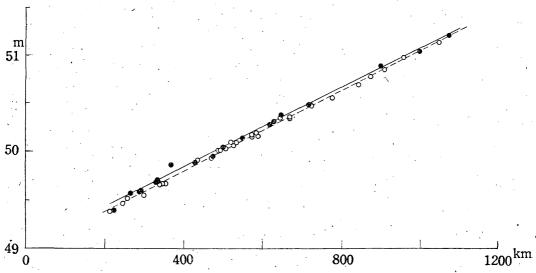


Fig. 5. Travel-time curve of P with hypocenter of first approximation $(\lambda = 141^{\circ}54' \, \text{E}, \ \varphi = 34^{\circ}09' \, \text{N}, \ H = 80 \, \text{km})$ region A

--
region B and C

おそいというおかしな結果になる。そこで、 走時の解析にあたって全観測所をいくつかの region にわけることを考えてみる。 前報 $^{(2)}$ を参考にし、Fig. 15 のように、 押し、引きの境界で日本を三つにわけ、北から、それぞれ A、B、C region と名付ける。 さて、このような区域わけが妥当であるかどうかをみるために、次のことを試みた。 つまり、震央から真北に引いた線を基準にとり、各観測所の震央に対する方位角を反時計回りにはかって、 これを Θ^* で表わして横軸にとり、 t 一 $\Delta/8-T_0$ を縦軸に取ってグラフにしてみた (Fig. 6 参照)。 t は初動の観測値、 T_0 は震源における発震時である。 この図をみると、 A、B、C のおのおのの region で様子が異なるのに気が付く。

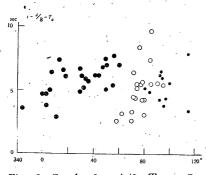


Fig. 6. Graph of $t-\Delta/8-T_0$ vs. Θ region A, \bigcirc region B, \bullet region C

まず、A region では Θ にほとんど関係なく $t-\Delta/8-T_0$ は一定とみなしうるが、B region では、C れが Θ とともに増加する傾向にあることがわかる。しかも、 $t-\Delta/8-T_0$ の最大と最小の差は B region のほうが A、C よりも大きい。C region では、ほぼ一定とみなしてよいであろう。したがって、上述のように A, B, C の B region に分けることも無理がないと思われる**.

Fig. 7 \geq Fig. 8 は初動の周期が A, B, C の各 region でどう変っているかをみるために書いたもので、縦軸は

^{*} Tab. 1 参照.

^{**} このことは、また Fig. 14 からもわかる.

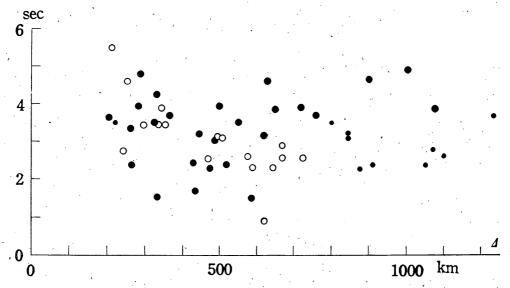
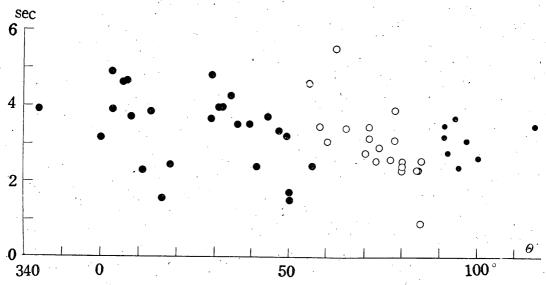


Fig. 7. Graph of period vs. epicentral distance
Ordinate: Half period of initial motion. Average of NS & EW components.

• region A, O region B, • region C.



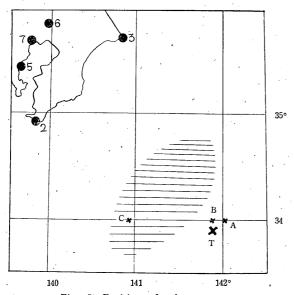


Fig. 9. Position of epicenters. A: Determined from stations in region A

B: " E

T: Determined from all stations.

■ Aftershock region.

半周期をとってある。これは N-S, E-W 両成分の平均で,ここに半周期とは初動の立ち上がりから,次に記象が零線を切るまでの時間をいう。この二つの図からわかるように,初動の周期にはとくに Θ や Δ ,あるいは各regionによる区別は考えられない。ただ,B regionでは周期は Δ とともに減る傾向がみられる。この傾向が Fig. 8になると Θ とともに減る傾向になって現れている。というのは,B regionでは Θ が増すと Δ も増すと考えられるからである。

そこで、今後 A, B, C の区分を考えに入れながら研究をすすめる。まず、次の四つの場合に、震源の第2近似を

求めた. つまり、A、B、C のおのおのの region の観測所の資料だけを使った場合、および、以上すべての資料をいっしよにした場合 (T で示す) である。 方法は Geiger の方法により、和達-益田の走時表を使った。 その結果は Table 2、3 および Fig. 9 のとおりである。 こうして決めた震源をそれぞれ A、B、C、T で表わすことにする。

こうして求めた震央に対する走時は Fig. 10, Fig. 11 に示してある. いずれの場合も, 各観測値は一直線上にあると考えられる. こうして求めた P波の速度が Table 2 の V である. また, n は使用した資料の数である.

また、震央 A, B, C はほぼ一直線上にあり、かつ、震央は四つとも余震域のはじにあることは

.]	Firs	est approximation Final results							
	λ	φ	H	T_0	λ	φ	T_0 H	<i>V</i> .	n
Т	E 141°54′	N 34°09′	km 80	s 53. 64	141°53′ ±3.6′	33°56′ ±4.5′	sec km 52.4± 1.263.7± 9.3		52
À	//	"	"	55. 20	142°01.5 <u>+</u> 14.5	33°59. 8±25. 3	52.7± 6.583.9±11.7	8.03±0.09	21
В	//	"	11	52. 90	141°53.9±19.6	33°59.6±20.1	53. 7± 5. 446. 5±19. 9	7.66±0.14	· 18
C	//	"	//	51.60	140°57. 0±80. 0	33°59. 6 <u>+</u> 24. 5	62.8±18.221.6±27.2	7.72 <u>±</u> 0.056	8

Tab. 2. Hypocenter determined by Geiger's method

注目に値する事実といえよう. さて、 Fig. 10、 11 をみると、 Fig. 5 ほどはっきりしていないけれど、 B、 C region では A region より走時が早く現れ、 しかも、その見かけの速さは A region より遅いて とがわかる. 一方、その差が小さく不明りょうなので そういうことは認められないという立場もとること ができる. 否定の立場をとれば、 初動の走時はすべて、 Tab. 2 の最上列 T の結果だけで説明できる.

Tab. 3. Distance between epicenters (unit in km)

	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	<u> </u>		
	Т	A	В	С
Т		14. 89	6. 78	86. 70
A	14. 89		12. 97	100. 77
В	6. 78	12.97		87. 80
С	86. 70	100. 77	87. 80	

もし、上の事実を肯定すれば、次のように考えることができる.

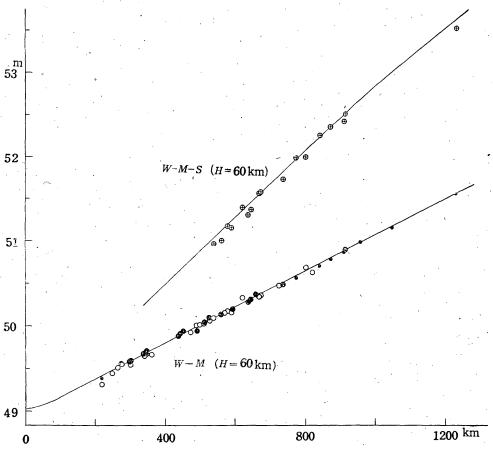
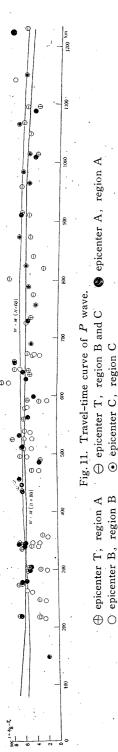


Fig. 10. Travel-time curve when epicenter T is adopted

 $\begin{array}{cccc} & P & \text{in region A} \\ \bigcirc & & '' & \text{B} \\ \bullet & & '' & \text{C} \\ \oplus & S & & \end{array}$



震央 A, B, C はほぼ一直線上にあるから、その発震時の走時を作ると Fig. 12 のようになり、よく一直線上にのり、その速さは $9.8\,\mathrm{km/sec}$ となる.

つまり、02h 48m 52.7sec に 震央Aに振動がおこり、そこか ら出た波を region A の各観測 所が観測した。一方、振動の原 因(たとえば、き裂)は9.8km/sec の速さで西に進み、53.7sec に 震央Bに達し、そこから出た弾 性波を region B の観測所が観 測した。振動の原因はさらに西 に進み、49m 02.8sec に震央C に達し、ここから出た弾性波を region C の観測所が観測した

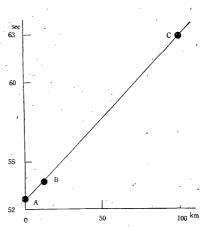


Fig. 12. Travel-time of earthquake origin.

Abscissa: Distance from epicenter A.

と考えられる。 CCに、振動の原因の伝わる速さは 9.8km/sec で P波の速度よりも早い。 Cの速度が物理的にどんな意味を持つかは別の問題である。

次に、この地震の深さについて一言する. この地震には小さいながら

も津波を伴ったし、余震の数も多いので常識的には比較的浅いと考えられる。一方、前報 $^{(4)}$ の Table 2,5 にみるように、走時からみても、Jeffreys-Bullen の H=33kmがいちばんよく合う。 しかし、よくしらべてみると、次のようなことから、 その深さは 70 km くらいとするのが妥当なことがわかる。

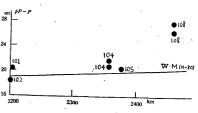


Fig. 13. Travel-time of pP-P

- 1) 1倍強震計の記象型は iP, iS で深発型である.
- 2) 気象庁の $P \sim S^{(5)}$ / モグラムから震央を求めると、 $H = 60 \sim 80 \, \mathrm{km}$ のときがいちばんよく合う
- 3) Table 2 によると、T で $H=64 \,\mathrm{km}$ となる.
- 4) 台湾の観測所では pP が明りょうに現れている(Table 4). pP-P の走時は Fig. 13 に示すように深さ $80\,\mathrm{km}$ のものがよく合う。また観測所 No. 108 以外では pP の初動の方向はP の方向と一致している。

Tab. 4. P and pP observed at stations in Formosa

No.	Station	Δ.	P	pP	S	pP-P
101	Giran	km 2200	h m s 02 53 18.9 18.7	h m s 02 53 37.0	h m s	sec 18.3
102	Taihoku	2204	18. 6 19. 8	40. 1	02 56 54.1 54.1	20. 3
103	Taichu	. 2328	29. 7 29. 7			
104	Arisan	2357	31. 7 32. 6	54. 0 53. 1	57 19.2	21. 7 20. 8
105	Taito	2376	37. 5 37. 6 37. 4	58. 1	29. 5? 24. 5 36. 4?	20. 5
106	Omu	2426	40. 0 40. 0 39. 2		35. 5?	
107	Tainan	2438	41. 4 41. 4			
108	Koshun	2459	42. 9 41. 0 41. 0	54 09.3 08.6? 08.7	34. 3 41. 5	26. 4 27. 6? 27. 7

upper row: N-S component

lower row: E-W component

third row: U-D component

§ 3. 初動分市

b および c phase の初動の大きさ (NS と EW 成分の合成) と Δ の graph を 書 く と Fig. 14 のようになり、A region の b phase は $\Theta=30^{\circ}$ を境にして 2 本の線にのることが わかる. これは、押し引きの節線に近い所は 遠い所よりも振幅が小さいことを意味してい る. また, c phase は b phase よりも振幅 が大きい。さて,前報(6)での初動分布はよくみ ると、Bregion では b phase を使っている が、C region ではc phase を使って求めら れたものであることがわかる. 一方, Fig. 14. から c phase はほぼなめらかな線上にのり, b phase とは異なることがわかっているので あるから,初動分布も,b,c おのおので別なも のを考えなければならない. Fig. 15 はこう して求められた初動分布図で、b phase につ いてみれば A, C region は押し、B region

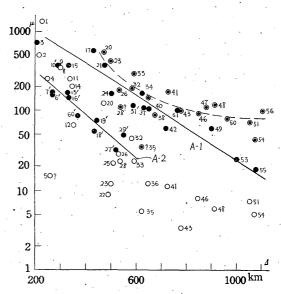


Fig. 14. Graph of Δ vs. horizontal vectorial amplitude of initial motion.

b phase in region A, A-1 and A-2 is referred to stations with ⊕>30° and stations with ⊕<30° respectively.</p>

 \bigcirc " B and C ---- \odot c phase in region B and C Symbol' means that these stations belong to curve A-2

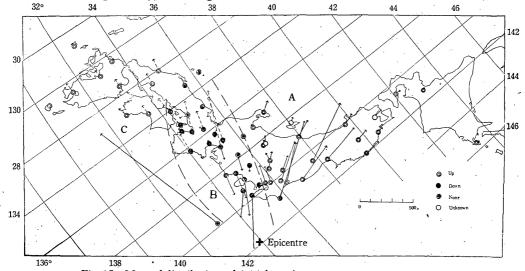


Fig. 15. Map of distribution of initial motion.

Boundaries between push and pull regions separate region A, B and C

→Amplitude of initial motion of phase b

---Boundaries between pull and push regions

は引きになっている。これが円錐型であるか,象限型であるかは,外国の資料の整理をまって決定したい。また,c phase についてみれば B,C 両 region とも押しであり節線はみあたらない。b とc phase は B region では方向が逆であるが C region では同一方向を示している。したがって,この地震では,まず,押し引きの分布のあるb という振動が起り,その約1 秒後に押しだけの振動と考えられるc phase が生じたと考えられる。このことは震源における破壊などの model を考えるのに役に立つと思う。

以上の結果は走時および初動分布に関するわが国の資料の整理結果で、外国の資料の整理が進め ば若干訂正されるかもしれないが、まず、その余地は少ないと考えられる。また、この論文では解 析の結果、得られた事実だけを示し、その物理的な説明は将来にゆずった。

References

- 1) 中央気象台地震課: 房総沖地震調査報告, Quart. Journ. of Seis. 19 (1954) 42~70.
 - 2) loc. cit.
 - 3) 爆破地震動研究グループ会報 10 (1954) 1~45.
 - 4) loc. cit. 1).
- 5) 地震観測法 (1952) 図表第1.5 図.
- 6) loc. cit. 1).