3-10 相模トラフ北西部における海底地震観測の結果

Results of the Sea – Bottom Seismograph Observation in the Northwestern Part of the Sagami Trough, Japan

国立防災科学技術センター

National Research Center for Disaster Prevention

昭和 63 年 6 月 15 日から 7 月 12 日までの 27 日間,相模トラフ北西部において自己浮上式海 底地震計を用いた自然地震観測を行った(第1図)。設置した自己浮上式海底地震計は合計 8 台である。この結果,観測期間中の地震活動に関して以下のことが判明した。

- ① 各観測点で数多くの地震が観測された。観測点によっては, F P 時間が約 15 秒以上の イベントが 788 個も確認された。
- ② S-P時間の値から関東・東海地方の内陸等で発生したと思われる「遠地地震」を除いて、 地震の読み取り作業を行った結果,P波とS波との時刻読み取りの数が合計5以上となる「近 地地震」の総数は、254 個に達した。
- ③ 爆破観測結果¹⁾等を参考にして仮定した速度構造(表1)を用いて、これら254個の地震の震源決定を行ったところ、観測海域南部で数多くの地震が発生していたことが判明した(第2、3図)。なお、震源決定に際しては、観測点補正を導入した。3観測点以上のデータにより相模トラフおよびその周辺域に震源決定された地震の数は、合計226個である。また、4 観測点以上のデータにより、観測海域に精度良く震源決定された地震の総数は、133個である。第3図中の地震のM-T分布を第4図に示す。
- ④ 海底地震観測中,防災センターの関東・東海定常地震観測網(以下,KTN)によって, 第3図に示した領域内に震源が決定された地震(決定精度の低いものを含む)の数は,46 個である。なお,海底地震観測海域内に,海底地震観測網とKTNとで共通に震源決定され た地震の震央位置の相対的なズレは,大半が5km以内(東西,南北方向共)である。
- ⑤ 4観測点以上のデータにより、精度良く震源決定された地震の分布(第3図)をみると、 地震活動が高いのは、伊豆大島北西沖から伊東沿岸にかけてである。より詳しくみると、伊 東沖合には「地震活動帯」らしきものが認められる。まず、伊東沿岸から(34.87°N, 139.3°E) にかけて東南東方向にのびる活動帯が認められる。さらに、この活動帯とは別に、(34.85°N, 139.3°E)から(34.80°N, 139.25°E)にかけて南南西方向にのびる活動帯らしきものも認 められる。なお、1987年に浅発地震活動が認められた平塚沖等の相模灘北縁部に震源決定 された地震は、(残念ながら)非常に少ない。
- ⑥ 上記の地震活動帯から少し離れた、(34.91°N, 139.35°E)付近の狭い領域で、約10個の「孤立地震」が発生した。これらの震源の深さはおよそ3~5kmと決定された(第6a図)。ただし、震源の深さは仮定した速度構造に依存することに注意されたい。(なお、震源の深さが 5.0kmの地震は、深さ固定されたものである。)海底地形をみると、相模トラフ軸は孤立地震発生域付近で北北西-南南東向きから北西-南東向きに変化している。一つの可能性

として,この海底地形の特徴が相模トラフからもぐり込むフィリピン海プレートの形状に関係しているならば,これらの孤立地震は相模トラフ軸周辺でのフィリピン海プレートの複雑 な変形テクトニクスを反映した活動であったと考えられる。

- ⑦ (34.91°N, 139.35°E)付近の孤立地震を除くと、海底地震観測データにより伊東沖合から伊豆大島にかけての領域に精度良く震源決定された地震の深さは、殆どが8~20kmである(第6a図)。
- ⑧ 今回の観測結果と,昭和62年の6月~7月にかけて伊豆大島周辺海域で実施した海底地 震観測の結果²⁾とを比較すると,伊東沖合いで地震活動度が高いことは共通しているが, 震央分布の詳細は異なる。これは,伊東沖合いでの地震の発生域が一定しておらず,その位 置は時間的に変化してきたことを示唆している。
- ⑨ 参考までに、海底地震観測期間中に観測海域内で発生した地震のうち比較的規模の大きなものの発震機構を第7図に示す。これらの発震機構はKTNのP波初動データのみを用いて推定されたものである。伊東沖の地震活動帯で起きた地震は、横ずれ型であり、西北西-東南東方向に圧縮軸を持つ。伊東沿岸から東南東方向にのびる活動帯は一本の単純な横ずれ断層ではないようだ。トラフ軸付近の孤立地震は、西北西-東南東方向に圧縮軸を持つ逆断層型である。

(江口孝雄, 鵜川元雄, 藤縄幸雄)

参 考 文 献

- Ikami, A.: Crustal structure in the Shizuoka district, central Japan as derived from explosion seismic observations, J. Phys. Earth, 26 (1978), 299 - 331.
- 2) 国立防災科学技術センター:伊豆大島周辺海域における海底地震観測の結果,連絡会報,
 41 (1989), 274 282.
 - 第1表 地震の震源決定用に仮定した弾性波速度構造 なお,震源決定精度を向上させ るため,震源計算に際しては観測点補正を導入した。
- Table 1
 The P-and S-wave velocity structure, assumed in the hypocenter determination of the local earthquakes recorded by the OBS's. The station corrections were incorporated in order to locate the earthquakes with a high confidence level.

Depth	Vp	V s
(km)	(km/s)	(km⁄s)
0 (surf	ace)	
0 E	1.9	1.0
3.5	3.0	1.6
4.5	4.5	2.4
5.0	6.0	3.3
12.0	6.8	3.8
22.0	7.7	4.4
32.0	7.9	4.5





第1図 相模トラフ北西部における海底地震観測網
 (観測期間:昭和63年6月15日から7月12日までの27日間。
 田:自己浮上式海底地震計(合計8台)の設置点)

Fig. 1 The array of Ocean Bottom Seismometers (OBSs), deployed in the northwestern part of the Sagami trough, Japan, during the period from June 15 to July 12, 1988.

-123-



布 この図には,震源決定精度の低い地震も含まれている。

Fig. 2 The distribution of earthquakes, located with the arrival time data at three or more OBS stations in the Sagami trough and its vicinity, during the period from June 15 to July 12, 1988. Filled circles indicate the epicenters. The number of the earthquakes plotted is 226.



度良く震源決定された地震(合計 133 個)の分布

Fig. 3 The distribution of the earthquakes, located with the arrival time data at four or more OBS stations with a high confidence level, in the northwestern part of the Sagami trough, during the same period as in Figure 2. The number of the earthquakes selected is 133. ⊞ indicates the OBS site.









第5図 海底地震観測期間について,国立防災科学技術センターの陸上定常地震 観測網(KTN)により,相模トラフ北西部に震源決定された地震の分布(合 計46個)

Fig. 5 The distribution of earthquakes, routinely located by the Kanto-Tokai Seismic Network of the NRCDP (KTN), in the same area and period as in Figure 3. The hypocenters with poor resolution are also plotted. In total, 46 events are plotted.



第6a図 海底地震観測データにより精度良く震源決定された地震の深さ分布 (対象としたのは, 第6c図に示した西北西-東南東走向の領域)

Fig. 6a The vertical cross section of the earthquakes, which were located with a high confidence level using the OBS data in the WNW-ESE rectangular region (shown in Figure 6c) during the same period as in Figure 3.



第6b図 海底地震観測期間について, KTN データにより第6c図に示した領域 に震源決定された地震の深さ分布

Fig. 6b The vertical cross section of the earthquakes located by the KTN, in the same region and period as in Figure 6a.



Fig. 6c The WNW-ESE rectangular region between the eastern part of the Izu Peninsula and Izu-Oshima, for plotting the earthquakes onto the vertical cross section in Figures 6a, 6b.



Fig. 7 Focal mechanism solutions of large, shallow earthquakes which occurred during the OBS-survey period. The solutions were estimated using P-wave first motion data by KTN. P-wave first motions; filled circles, compressional, open circles dilatational.