三陸沖の地震

1989年11月23日および1992年7月18日に三陸はるか沖でM7.1とM6.9の地震が発生した(図 Π - 1 - 5, 図 Π - 1 - 7参照)。三陸はるか沖では1920年代から1930年代にかけて,1928年岩手 県沖のM7.0,1933年三陸はるか沖のM8.1(日本海溝直下の正断層型巨大地震),1935年三陸は るか沖のM6.9の地震など地震活動が非常に活発であった。さらに、1960年代も1960年三陸はる か沖のM7.2とM6.7,1968年岩手県沖のM7.2の地震などが発生し活動が活発であった。その後 はM7クラスの地震は発生せず静穏な期間が続いていたが、上記の1989年M7.1,1992年M6.9の 地震が発生し、地震活動が最近また活発化している(図 Π - 1 - 1,図 Π - 1 - 2参照)。これ ら二つの地震の震源域は隣接しており一部分重複している(図 Π - 1 - 6,図 Π - 1 - 8参照)。 発震機構の解析から、これらの地震はプレート境界で発生するプレート境界地震の特徴である低 角逆断層型のメカニズム解を持つことがわかっている。

東北地方の太平洋側はるか沖に近接して発生した1981年の宮城県沖の地震(M7.0),1989年の 三陸沖の地震(M7.1),1992年の三陸沖の地震(M6.9)の前震・本震・余震の震央分布を図Ⅱ -1-9に示す。これらの地震活動の特徴として、最大地震の数時間~数日前に顕著な前震活動 が発生していることがあげられる。このことは、この地域に発生する大地震の直前予知において 極めて重要な情報である。もう一つの特徴として、三陸沖では地震がまったく発生していない地 域があるということがあげられる。たとえば1981年1月19日の地震(M7.0)の震源域(図Ⅱ-1-9(A))のすぐ北側は東北大学の微小地震観測の開始以来、地震活動の空白域のままであり、 大きな地震の余震活動もこの地域を避けて発生しているように見える。

この特徴は図 II - 1 - 10に、より顕著にみられる。図は北海道大学、弘前大学、東北大学の各 微小地震観測網の観測データを併合処理し、再決定した地震の震央分布である。この併合処理に より北海道から東北地方までの広大な地域を包括する観測網が実現し、地震の検知能力が格段に 向上したため、三陸沖で発生した地震の震源決定精度が改善されている。この図から、東北地方 の太平洋側はるか沖では、地震はいくつかの「巣」に分かれて発生しており、これらの「巣」で は繰り返して地震が発生するが、それぞれの「巣」と「巣」の間では地震は発生していないこと がわかる。このような地震活動の空白域が、将来発生するであろう地震の震源域となるのか、あ るいは非地震的にすべりが生じて地震を起こさない場所であるのかは、今後さらに検討を進めて 行くべき重要な課題である。

三陸沖に発生する地震のP波とS波の間に顕著なsP波が観測される場合がある。このsP波とP波 の走時差を利用して震源の深さを精度よく決定した結果,1989年および1992年の三陸沖の地震の 余震活動は、日本海溝から陸側に向かって高々10度程度の非常に低角度で傾斜した面上に分布し ていることがわかった(図II-1-11)。1992年7月18日のM6.9の地震発生後、震源域直上に海 底地震計が設置され、余震の詳細な震源分布が得られた(図II-1-12)。この結果でも、極め て低角度で傾斜した震源分布が示された。1989年および1992年の本震のメカニズム解が低角(14 度および11度;Dziewonski et al.,1990,1993)逆断層型であることから、この余震分布は太平洋 プレートの上部境界面の位置を表していると考えられ、プレート境界域のダイナミクスを理解す る上で重要な情報となる。 これら二つの地震に伴って、複数の観測点で本震直後から数日間にわたって余効的な歪変化が 観測された。ただし、1989年の地震については、震源に最も近い宮古観測点(MYK)で余効変 動と考えられる歪変化が観測されているが、ノイズの多い時期に発生したこともあって、あまり 明瞭ではない。1992年の地震発生後、宮古観測点(MYK)では、顕著な余効変動が検出された (図 $\Pi - 1 - 13$)。国立天文台水沢の江刺観測点(ESS)でも同様の余効変動が検出された。特 に余効変動が顕著なMYKの伸縮計2成分(EXT1,EXT3)とESSのEW成分について、本震後 の歪変化の時定数を求めた結果、各々0.41日、0.48日、0.50日となった(図 $\Pi - 1 - 14$)。この 観測事実は、プレート境界で本震時のすべり量を上回る非地震性すべりが発生した可能性を示す もので(例えば川崎、1992)、この地域のサイスミックカップリングを議論する上でも極めて重 要な情報を与える。

[長谷川 昭]

参 考 文 献

- 1) Dziewonski, A. M. et al. : Phys. Earth Planet. Inter., 62 (1990), 185-193.
- 2) Dziewonski, A. M. et al. : Phys. Earth Planet. Inter., 79 (1993), 287-297.
- 3) 日野亮太・ほか:地球惑星科学関連学会1993年合同大会予稿集,(1993), 29.
- 4) 川崎一郎:月刊地球, 号外No.4 (1992), 106-116.
- 5) 松澤 暢・ほか:地球惑星科学関連学会1994年合同大会予稿集,(1994), 197.
- 6) 三浦 哲・ほか:シンポジウム「これからの地殻変動研究・観測と地震予知」収録(1993), 130-136.
- 7) 田村良明・ほか:地震学会1992年度秋季大会講演予稿集,(1992), 326.
- 8) 海野徳仁・ほか: 地震学会1992年度秋季大会講演予稿集, (1992), 193.



(b)

三陸はるか沖の被害・津波地震(1926年~1993年)

No.	年	月	日	時	分	震央地名	緯	度(N)	経度	E(E)	深さ km	M	津波の最大波高と被害
1	1928	5	27	18	50	岩手県沖	39°	57'	143°	15'	40	7.0	25cm(石巻)
2	1933	3	3	02	31	三陸はるか沖	39°	14'	144°	31′	10	8.1	23m(白浜):死者·不明 3,064
3	1935	10	13	01	45	三陸はるか沖	39°	58'	143°	42'	0	6.9	33cm(八戸)
4	1960	3	21	02	07	三陸はるか沖	39°	50'	143°	26'	0	7.2	81cm(八戸):震害あり
5	1960	3	23	09	23	三陸はるか沖	39°	25'	143°	43'	0	6.7	29cm(魚山川)
6	1968	6	12	22	41	岩手県沖	39°	25'	143°	08'	0	7.2	78cm(鮎川)
7	1989	10	29	14	25	三陸はるか沖	39°	31.1'	143°	44.6	0	6.5	7cm(宮古)(高さの最大)
8	1989	11	2	03	25	岩手県沖	39°	51.3'	143°	03.4	0	7.1	53cm(宮古) (高さの最大)
9	1992	7	18	17	36	三陸はるか沖	39°	22.8'	143°	39.3	′ 0	6.9	23cm(大船渡)(高さの最大)

·図 Ⅱ - 1 - 1 1926年以降の三陸はるか沖の地震活動。(a)被害・津波を伴った地震の震央分布と、(b)地震の表(気象庁による)。



図 II - 1 - 2 (a) 1926年以降の三陸はるか沖のM5以上の地震の震央分布。(b) (a)図で枠で 囲った領域内の地震のM-T(マグニチュード-時間)図および,(c)発生回数積算図(気 象庁による)。



(b)

年	月	Н	時分	緯度(N)	経度(E)	深さ(km)) M	震央地名
1989	10	27	02:06	39° 46. 0'	143° 50. 3'	9	6.2	三陸東方はるか沖
1989	10	27	10:45	39° 49. 4'	143° 55. 8'	0	6.1	三陸東方はるか沖
1989	10	29	12:09	39° 34. 3'	143° 45. 3'	0	6.0	三陸東方はるか沖
1989	10	29	14:25	39° 31. 1'	143° 44. 6'	0	6.5	三陸東方はるか沖
1989	11	02	03:25	39° 51. 3'	143° 3.4'	0	7.1	三陸東方はるか沖
1989	11	02	03:36	39° 39. 1'	143°21.9'	29	6.3	三陸東方はるか沖
1992	07	16	09:00	39° 21. 2'	143° 34. 0'	1	6.1	三陸東方はるか沖
1992	07	18	17:36	39° 22. 8'	143° 39. 3'	0	6.9	三陸東方はるか沖
1992	07	18	17:39	39° 24. 2'	143° 26. 2'	0	6.9	三陸東方はるか沖
1992	07	18	19:20	39°24.5'	143° 23. 3'	3	6.4	三陸東方はるか沖
1992	07	18	22:56	39° 26. 0'	143° 17. 5'	0	6.2	三陸東方はるか沖
1992	07	25	11:53	39° 39. 2'	143° 22. 6'	0	6.0	宮城県東方はるか沖
1992	07	29	13:30	39° 35. 3'	143° 39. 6'	0	6.3	三陸東方はるか沖

図 II - 1 - 3 最近(1989年以降)の三陸はるか沖の地震活動。(a) M6以上の震央分布と, (b) 地震の表(気象庁による)。

-173-



A: 1989年10月27日からの活動

B:1991年12月の日本海溝の東側の活動

C: 1992年7月16日からの活動

D:1992年7月25日から宮城県沖に飛び離れた活動

図 II - 1 - 4 最近(1989年以降)の三陸はるか沖の地震活動。M3以上の地震の(a) 震央分 布図,(b)時空間分布図,(c)発生回数積算図,(d) M-T図(気象庁による)。



図 II - 1 - 5 1989年10月~11月の三陸はるか沖の地震活動。(a) 最大地震の震央(星印)と震度分布,(b) 宮古で観測された地震回数グラフ(気象庁による)。



図 II - 1 - 6 1989年10月~11月の三陸はるか沖の地震活動。(a) M3以上の地震の震央分布図, (b) 時空間分布図, (c) M-T図 (気象庁による)。



図Ⅱ-1-7 1992年7月~8月の三陸はるか沖の地震活動。(a)最大地震の震央(星印)と震度分布,(b)宮古,大船渡で観測された地震回数グラフ(気象庁による)。







-178-



図 II - 1 - 9 三陸はるか沖に発生した地震の前震・余震活動(M≥2)。各活動の最初の地震 を★で,最大地震を☆でそれぞれ示す。(A) 1981年1月18日~3月17日。(B) 1989年10月 27日~12月26日。(C) 1992年7月16日~9月15日(東北大学理学部による)。



図 II-1-10 北海道大学, 弘前大学, 東北大学のデータの併合処理によって再決定された, 三陸はるか沖の地震の震央分布(M≥2)。(A) 1984年1月1日~1989年10月26日の震央分布。 (B) 1989年11月2日に発生した地震(M7.1)の前震・余震活動(1989年10月27日~1992年7月15日)。(C) 1992年7月18日に発生した地震(M6.9)の前震・余震活動(1992年7月16日~1993年1月31日)(松澤・ほか, 1994)。





-181-



図Ⅱ-1-12 海底地震観測によって得られた1992年三陸はるか沖の地震(M6.9)の余震の震源分布。黒丸および鉛 直断面図の三角印は,海底地震計の位置を示す。震源決定には,陸上の東北大学の微小地震観測点のデータも使っ た(日野・ほか,1993)。

-182 --



図 II - 1 - 13 宮古観測点(MYK)における歪変化(1992年7月)。上から,伸縮計4成分 (EXT1~EXT4),気圧(PRESS),日別降水量(PREC)を示す(三浦・ほか,1993)。



図Ⅱ-1-14 上から、宮古観測点(MYK)における伸縮計のEXT1, EXT3,および国立天 文台水沢の江刺地球潮汐観測施設(ESS)における伸縮計のEW(田村・ほか,1992)の各 観測成分で観測された余効変動と推定された指数関数型の近似関数(三浦・ほか,1993)。