11-3 深部ボアホール歪観測による地震研究の情報について

Information about seismological research obtained from strain observation in deep borehole

地震予知総合研究振興会 東濃地震科学研究所 名古屋大学 環境学研究科

Tono Research Institute of Earthquake Science (TRIES) Association for Development of Earthquake Science (ADEP) and Graduate School of Environmental Studies, Nagoya University

東濃地震科学研究所では深部ボアホールにおいて地殻活動総合観測を実施しており、現在、8ヶ 所の深部ボアホール観測のデータを得ている。最も深いボアホール総合観測装置は深度1030mで浅 いのは165mである。深部ボアホールにおいて観測すると人工的なノイズが小さくなりS/Nのよい良 好な記録が得られる。最近いくつかの地震が発生し、深部ボアホール歪計で観測された地震のデー タが蓄積されてきた。これらの地震は2003/9/26 十勝沖地震 M8.0、2004/9/5-6 紀伊半島沖地震 M7.4&M6.9、2004/10/23 新潟県中越地震 M6.8、2004/12/26 スマトラ地震 M9.0、2005/3/20 福岡県 西方沖地震 M7.0 などである。これらのデータにより歪地震観測の重要性や地震計で得られない情報 を得られることが明らかになってきた。

歪計(歪地震計)の特徴としては地震計では応答できない直流成分まで記録することである。また、
計器の設置点が傾斜しても感度が変化せず安定した記録が取れる。歪計はこの様に地震計では出来な
い有利な特徴を備えている。

上記地震の全てにおいて良好な歪地震波形を記録することが出来た。サンプリングは多いもので 20Hz、少ないもので 1Hz である。簡単なデータ解析により以下のような地震研究の情報を得ること が出来る。

- 1. 歪地震計は STS 地震計と同様な波形を記録するが特に重要な震源情報を含んでいる実体波の部分で STS が記録できない長周期変化を記録している。
- 2. 震源時間関数の変化が歪記録で直接容易に見られる
- 3. 震源の永久変位が歪記録で直接容易に見られる
- 4. 地球の自由振動が容易に観測できる。特にトロイダルモードの変動にも正確に応答する
- 5.1ヶ所の歪計でマグニチュードが決められる
- 6.1ヶ所の歪計で地震発生方向が決められる
- 7. 地震計と異なり歪計においては傾斜変動による感度の変動は発生しない
- 8. 地震などの破壊発生前の基本的現象であるゆっくりした変動を観測することが出来る
- 9. ボアホール歪計に用いられているメカニカルな拡大装置を適用すると 1km 以上の長さに相当す る伸縮計が製作可能で高い S/N 比の歪観測が可能になる。

以上の結果は地震の発生機構を研究する上で歪地震観測が重要な観測情報を含んでいることを示し ている。例えば津波の発生に関しても震源時間関数が容易にわかれば予測することができる。得られ た結果を紹介する。

参考文献

岡田義光,1980、理論歪地震記象とその応用、東京大学地震研究所彙報,55,101-168.

大久保慎人、石井 紘、山内常生、ボアホール歪計アレイが観測した 2003 年十勝沖地震波形、2004, 地震、 57、2 号、105-113.

Okubo, M., Y. Asai, H. Aoki and H. Ishii, The seismological and geodetical roles of strain seismogram suggested from the 2004 off the Kii peninsula earthquakes, 2004, Earth Planets Space, 57, 303-308.

Asai, Y., M. Okubo, H. Ishii, H. Aoki, T. Yamauchi, Y. Kitagawa, N. Koizumi, Co-seismic strain-steps associated with the 2004 off Kii peninsula earthquakes-Observed with Ishii-type borehole strainmeters and quartz-tube extensioneters, 2005, Earth Planets Space, 57, 309-314.



第1図 東濃地震科学研究所のボアホール観測点分布。赤色の数字はボアホールの深度
 Fig.1 Distribution of borehole station operated by Tono Research Institute of Earthquake Science (TRIES). Red numbers indicate depth of boreholes.





- 第2図 屛風山(BYB)1000mボアホールに埋設設置した地殻活動総合観測装置と主な特徴
- Fig.2 Multi-component borehole instrument installed in the 1000m depth borehole of BYB station and it's characteristics.



- 第3図 BYB、TGR165と N.NAAF 観測点において観測された十勝沖地震の鉛直歪地震波 形と地震計による波形。 Dの歪地震記録と Eの STS 記録の実体波部分を比較す ると歪地震記録のほうが長周期成分をより多く記録しているのが明らかである。
- Fig.3 Strain seismograms of vertical component at both BYB and TGR165 stations, and seismogram of STS seismometer at N.NAAF station of NIED for Tokachi-oki earthquake (2003/9/26 M8.0). Comparing strain seismograms of D and E, it is found that strain seismogram can record longer period components than STS seismometer at body wave part.

震源時間関数が直接容易に見られる(津波の予測 などに有効)

紀伊半島沖地震MJMA6.8の歪地震波形(青色)、主歪の方向(緑色)と OKADA(1980)による理論波形(桃色)

YAMANAKA MODEL KII-OKI(M6.8,Vp6.9,Vs4.4,to=25,Mo=9.8)



理論波形と観測波形はよく一致する。PRINCIPAL STRAIN DIRECTION (FORCE DIRECTION)により初期破壊の領域が容 易にわかる。 歪波形でインバージョン(震源プロセスの解明) ができる

- 第4図 紀伊半島沖地震 MJMA6.8 の歪地震波形(青色)、主歪の方向(緑色)と OKADA(1980)による理論波形(桃色)
- Fig.4 Strain seismograms of offshore southeast of the Kii peninsula earthquake (blue color), direction of principal strain (green color) and theoretical strain seismogram computed by the method of OKADA(1980).

1ヶ所の歪計でマグニチュードが決められる

初期破壊歪の継続時間とマグニチュード(Nw)の関係

	BYB		JNA	USGS	YANANAKA	YAGI
	τ	Ku	, K _R	Ku	N.	Ka
N _{JMA} 6. 8 09/05 19:07	16sec	~7.2	7. 1	7. 1	7.3	7. 2
NJAA7. 4 09/05 23:57	29sec	~7.5	7.5	7.4	7.4	7.5
NJAA6. 4 09/07 08:58	7sec	~6.7	6.6	6.7	5.5	
NJAA6.5 09/08 23:58	10sec	~6.9	6.9		6. Z (6. 8) *	

歪継続時間 て とマグニチュードの関係は $M_W = 1.4 \times Log(\tau) + 5.5$ もしくは、 $M_0 = 2 \times \tau^2 \times 10^{17}$

第5図 初期破壊歪の継続時間とマグニチュードの関係

Fig.5 Relationship between magnitude and duration time of initial break down.

1ヶ所の歪計で地震発生方向が決められる





Fig.6 Direction of epicenter estimated by direction of principal strain obtained from strain seismograms of one station.



- 第7図 BYB 観測点(深度 1000m ボアホール)で観測されたスマトラ地震の歪観測から求めた地球の自由振動。縦線が理論周期で赤の線が解析値
- Fig.7 Free oscillation of the earth analyzed by strain seismograms observed at BYB station (1000m depth borehole). Straight line indicates theoretical period and red curve analyzed one.



- 第8図 紀伊半島沖地震(2004/9/5 M7.4)の観測されたストレインステップとモデル計算 との比較。昔の伸縮計時代に比較してよく一致しておりボアホール歪計の有効性 がわかる。計算値とずれている点は地下水やブロック運動と関連があると考えて いる。
- Fig.8 Comparison between strain steps observed at various stations and theoretical value for Kii peninsula earthquake (2004/9/5 M7.4).



- 第9図 STRAIN STEP は P 波初動到達と同時に生成が始まり,S 波,レイリー波と振幅が 大きい波の到来によって変化している振幅の大きな波が通過することによってそ の大きさは固定される。
- Fig.9 Process of strain step generation. Blue lines indicate low pass filtered strain seismograms.



13

- 第10図 ボアホール観測点、新宮(SNG)、屏風山BYB, 戸狩350(TGR350)、戸狩165(TGR165) および瑞浪名大伸縮計 (NAMZ) で観測されたスマトラ地震の歪地震波形
- Fig.10 Strain seismograms of Smatra earthquake (2004/12/26) observed at borehole stations.

地震の歪地震波形



兆的傾斜・歪変化 このような緩慢な変化は地震計では観測でき ない

第11図 伊豆半島沖群発地震に関する3例の地震発生前に観測された前兆的傾斜・歪変化 このような緩慢な変化は地震計では観測できない。

物質の破壊前の変形は基本的な現象でありSNのよい地下 深部などでイベントに近い位置で観測すれば観測可能と考

える

Fig.11 Precursory variations observed at a borehole station in the case of three earthquake swarms occurring in Izu peninsula.

既存の伸縮計の自由端にボアホール歪計で採用しているメカニカルな拡大機構を取り付けることによりSINが格段に向上する

右:伸縮計の自由端に取り付 けられたメカニカルな拡大装置 伸縮計の変動が約50倍 拡大される



Strain seismogram: 2004/2/8 07:08:00 -07:09:00 M2.9, epicenter=:237km, h=8km



記録された歪地震の例

上(緑色)の記録は拡大装置 を取り付けたもの、下(赤色) は伸縮系からの記録

上と下の記録の比較をする と同じ指針を記録してもS/N が非常に異なり、拡大装置 付の方から寄り大胡の情報 が得られる。

- 第12図 既存の伸縮計の自由端にボアホール歪計で採用しているメカニカルな拡大機構を取り付けることにより S/N が格 段に向上する。
- Fig.12 Comparison of extensometer record with that of extensometer equipped with mechanical amplifying system of about 50 times. Mechanical amplifying system much improves amplification and S/N ratio for signals.