

January 2010

NEWS No. 10

#### Contents

●高知市須崎市における地 設活動総合観測装置の埋 設・設置作業について…1

 2009年12月の伊豆半 島東方沖群発地震活動前後

の伊東市周辺における地下

外部委員会活動報告(2010

水位変化…5

年1月)…

Topics



# 高知市須崎市における地殻活動総合観測 装置の埋設・設置作業について

板場智史・梅田康弘(地震地下水研究チーム)

#### 1. はじめに

産業技術総合研究所(産総研)活断層・地震研究センターでは,東南海・南海地 震予測のための地下水等総合観測点を2006年度より順次整備しています(図1). 2008年度末までに12点の整備を終え,地下水位・水温・地震に加えて歪・傾斜な どの観測を行っています(図2,小泉ほか,2009).2009年度は須崎観測点(高知県 須崎市)・安濃観測点(三重県津市)の整備を行っています.同年12月に,歪計・ 傾斜計・地震計等を内蔵するデジタル式地殻活動総合観測装置(例えば浅井ほか, 2007)を須崎観測点に埋設・設置し観測を開始しましたので,同装置およびその埋設・ 設置,観測について簡単に紹介します.

## 2. 歪計とは



AFER ®

須崎観測点に埋設・設置した総合観測装置は、石井式水平歪計および垂直歪計(Ishii et al., 2002)・傾斜計・地震計などの観測装置が一体となっています(図3).600 m

の井戸孔底部に埋設・設置す る計器部の重量は約265 kg, 直径は88 mm (一部117 mm) で, 歪計・傾斜計・地震計・デー 夕処理・通信ユニット等が連 結されており, 長さは約6.8 m もあります.

至計とは、地面の伸び縮み を測定する計器です.総合観 測装置に内蔵している歪計で は、 $10^{9}$ (十億分の一)程度 の歪変化を検出する能力があ ります.ここで、歪変化を示 す単位について簡単に説明し ます.長さLの物体が、Dだ け伸びた(縮んだ)場合の歪 変化Sは下記の式によって表



図1 産総研の地震予知研究のための地下水等観測網. 黒丸は従来の観測点,赤丸:2006年度以降の新規観 測点,青丸:2009年度整備を行っている観測点. N13は須崎観測点,N14は安濃観測点を示します. 灰色の領域は,短期的SSE(短期的ゆっくりすべり) および深部低周波微動が定常的に発生していると考え られる地域.



図 2. 2006 年度以降の地下水等総合観測点(図1の N1-N14)における観測概念図. 観測点によっては, 200mの井戸(孔2)に歪計を置き,孔1は傾斜計・ 地震計のみの所もあります.



図3 (左)須崎観測点に埋設・設置したデジタル式地殻 活動総合観測装置の図と写真(赤点線部分). 全長 6,844m, 歪計部の外径88mm,総重量265kg. 浅井 ほか(2007)に加筆.(右)総合観測装置埋設・設置作 業の様子.

現されます.縮んだ場合は下記の括弧内のようにマ イナスの符号をつけて表現します.

$$S = (-)\frac{D}{L}$$

例えば、10mの長さの物体が0.01m伸びて 10.01mになったときの歪変化量は0.001(1×10<sup>-3</sup>) です.10<sup>-9</sup>という歪変化量はあまりピンときません が,1,000 km もの長さの物体がたった1 mm 伸び縮 みした場合の量に相当します.1,000 km というと, 東京から鹿児島県の種子島付近までの直線距離に 相当します.実際には,総合観測装置に内蔵してい る 歪計の直径は88 mm ですから,88×10<sup>9</sup> mm, 88 pm (ピコメートル,ピコは一兆分の一)という, 気が遠くなる程微小な変位を検出できることにな ります.総合観測装置には,それぞれ異なる水平方 向に4成分と鉛直方向の歪計が内蔵されています.

#### 3. 総合観測装置埋設・設置に必要な技術

非常に微小な変位を検出することが出来る歪計で すが弱点もあります.1つは、気圧変化や降雨、工 場等による地下水汲み上げなどによっても地面が 変形するのでそれが歪変化として記録されてしま うことです.これらについては、基本的に地表付近 に原因があるものですから、地下深部のボアホール (井戸)に埋設・設置した上で、適切な統計処理に よって概ね取り除くことが出来るようになってい ます.もう一つは、小さなセンサーで非常に微小な 変位を測定していることに起因するのですが、セン サー周辺の非常に局所的な変形(例えば岩盤の割れ 目の中の地下水圧の変化による変形)を記録してし まうことで、この除去は容易ではありません.

私たちが現在整備を進めている観測網では、近年 の研究によって存在が明らかになった、東海〜紀伊 半島~四国地方のプレート境界付近における継続 時間数日の短期的ゆっくりすべり(短期的 SSE:図 1の灰色の領域で主に発生)を精度良く検出するこ とを当面の目的としています. さらに、東海地震や 東南海・南海地震発生前に、震源域近傍で発生する と考えられているゆっくりすべり(前兆滑り)の検 出も目指しています. これらの広域の微小な地殻変 動を検出する際には、センサー周辺の局所的な変動 (場合によっては 10<sup>-6</sup>~10<sup>-5</sup> にも達する変動) は障害 となります. 短期的 SSE によって観測点で検出さ れる歪変化は10<sup>-7</sup>~10<sup>-8</sup>と小さい一方,統計処理に よって上述の局所的な変動の影響を取り除くのは 非常に困難だからです.したがって、このような局 所的な変動の影響を避けるためには、割れ目の少な い均質な岩盤中に正確に歪計のセンサーが来るよ うに埋設・設置することが不可欠です.しかし,実 際にボアホールを掘削してみると、多くの場合、多 数の割れ目が存在してしまうのです(図4).その ため、割れ目中の地下水圧変化の影響を事前になる べく小さくした上で,割れ目の少ない部分にピンポ イントで装置を埋設・設置する、といった技術が必 要となります.

NEWS January 2010 No.10

AFFRC



図4 須崎観測点の総合観測装置埋設・設置孔における BHTV の結果. 孔の内側の円形の壁面を平面の形で表現 しています. 左から白黒の図が1つとカラーの図が2つ ありますが,処理の仕方をかえているだけで同じ壁面を 表します. 白黒の図の黒い部分やカラーの図の青色の部 分が割れ目がある事を示しています. また,埋設・設置 される総合観測装置の各ユニットの位置を併記していま す.

ここで、総合観測装置の埋設・設置および準備作 業について簡単に説明します.まず,装置を埋設・ 設置する埋設・設置孔を掘削します. 掘削の際に 採取したコアの観察や、孔内の温度や比抵抗、孔 壁の割れ目の状態を超音波で測定する BHTV (ボア ホールテレビューアー: 孔の壁面の画像の取得) 等 の物理検層を行い、埋設・設置孔の状態を総合的 に把握し、総合観測装置を埋設・設置する深度を 決定します (図4,5). 次に,割れ目中にセメント を浸透させる事によって地下水圧変化の影響を低 下させる作業を行います. ここまでの作業で,埋設・ 設置孔の仕上げ作業,つまり準備作業が完了です. この埋設・設置孔にセメントを流し込み、そのセ メントが固まる前に素早く総合観測装置を所定深 度まで正確に降下させ、セメントが固まれば埋設・ 設置作業は完了です.

文章や図では単純な作業に見えますが、600mも の井戸の底部には人の手は届きませんし、リアルタ イムに孔内の映像を見ながら作業することも出来 ません. そういった場所にセメントをムラ無く放出 し、正確且つ迅速に計器を降下させるためには大変 高度な技術が必要です.そのため,総合観測装置の 埋設・設置やその準備作業では、産総研以外、例え ば東濃地震科学研究所や東京大学,名古屋大学の観 測点整備でも様々な試行錯誤が繰り返されてきま した. 2006年度からの産総研における観測点整備 では、特に観測装置の事前動作確認方法、埋設・設 置孔の仕上げ作業、埋設・設置深度の高精度化、埋 設・設置に使用するセメント配合について多くの改 良を行いました. 例えば, 埋設・設置深度について は,所定の深度と実際に埋設・設置される深度には 従来数十 cm の誤差がありましたが、事前試験や装 置降下方法の改良により, 誤差を数 cm まで低減す ることに成功しました. 岩盤中の割れ目を避けてよ り環境の良い位置にピンポイントに埋設・設置する 事ができるようになり、上述の局所的な変動の影響 を小さくし、広域の変動をより精度良く捉える事が 可能となりました.



図5 須崎観測点の総合観測装置埋設・設置孔で採取さ れたコア写真. 幅1mのコア箱に収納した状態です. コ ア箱の横に記載された数字は深度を表します. 埋設・設 置される総合観測装置の各ユニットの位置を併記してい ます. 割れ目が非常に多く, 割れ目の少ない場所に歪計 を埋設・設置するには, 高精度な深度管理が必要な事が 分かります.

### 4. 歪観測の成果

2008年度までに整備・観測を開始した新規12観 測点では,当初目標としていた成果を挙げ始めてい ます. 例えば, 紀伊半島南部で従来確認されていな かった短期的 SSE を複数観測点で検出することに 初めて成功しました (Itaba et al., 2010). 先に述べ ました短期的 SSE は、傾斜計(主に防災科学技術 研究所)および歪計(主に気象庁および産総研)に より、四国と三重県中部〜東海地方の広い範囲でそ の発生が確認されていました.一方紀伊半島南部で は, 傾斜計の観測でその発生は確認出来ていません でした. 紀伊半島南部で短期的 SSE を検出する事 が出来た事は、歪計が短期的 SSE の検出・詳細な 解析により有効である事を示しています. 東海・東 南海・南海地震の短期予測は、短期的 SSE と同程 度の規模・継続時間と想定されている前兆すべりを 精度良く検出する事が不可欠なので, 短期予測にも 歪計による観測が非常に有効であると言えるで しょう.

領崎観測点に隣接する野見湾では,昭和南海地震 (1946年12月21日,M8.0)の発生前に海水や地 下水の異変があった事が知られており,次の南海地 震の予測のための観測の場として大いに期待され ます(梅田・板場,2009).この地域における地下 水変化と地殻変動の関係を把握し,昭和南海地震前 におこった海水や地下水の異変から地殻変動を推 定することによって,南海地震の短期予測モデルを 向上させる事を目指しています.

なお,安濃観測点(図1)では2010年2月に総 合観測装置を埋設・設置し,観測を開始する予定で す.

- 浅井康広,石井 紘,青木治三,2007,研究所地殻 活動総合観測点の整備,東濃地震科学研究所報 告 Seq. No.21, 85-97.
- Ishii, H., Yamauchi, T., Matsumoto, S., Hirata, Y., Nakao, S., 2002. In: Ogasawara, H., Yanagidani, T., Ando, M. (Eds.), Development of Multi-component Borehole Instruments for Earthquake Prediction Study: Some Observed Examples of Precursory and Co-seismic Phenomena Relating to Earthquake Swarms and Application of the Instrument for Rock Mechanics in Seismogenic Process Monitoring, *A.A. BALKEMA PUBL.*, pp. 365–377.
- Itaba, S., N. Koizumi, N. Matsumoto, R. Ohtani, 2010 (印刷中), Continuous Observation of Groundwater and Crustal Deformation for Forecasting Tonankai And Nankai Earthquakes in Japan, Pure Appl. Geophys.
- 梅田康広,板場智史,2009,昭和南海地震前の高知 県須崎における上下変動,産業技術総合研究所 活断層・地震研究センター センターニュース, No.4.
- 小泉尚嗣,高橋 誠,松本則夫,佐藤 努,大谷 竜,北川有一,板場智史,梅田康弘,武田直人, 重松紀生,桑原保人,佐藤隆司,今西和俊,木 口 努,関 陽児,塚本 斉,山口和雄,加野 直巳,住田達哉,風早康平,高橋正明,高橋 浩,森川徳敏,角井朝昭,下司信夫,中島 隆, 中江 訓,大坪 誠,及川輝樹,干野 真, 2009,東南海・南海地震予測のための地下水等 総合観測点整備について,地質ニュース,662, 6-10.





# 2009年12月の伊豆半島東方沖群発地震活動前後の 伊東市周辺における地下水位変化

伊豆半島東部にある産総研の大室山北地下水位観 測点(図1)は、1994年10月の観測開始以来、群 発地震前に水位の低下を何度も生じており(Koizumi et al., 2004)、群発地震の原因であるダイク(岩脈) の地下深部からの貫入による地殻変動(地盤の変 形、ここでは体積変化)を、ダイクが群発地震を引 き起こす前に検出していると考えると説明できま す(図2).この場所では、10km以深では、熱のた めに岩盤が柔らかくなっていてダイクの貫入が あっても岩盤は変形するだけで破壊(地震)は生じ ないと考えられているからです.大室山北観測点が 1994年10月に設置されてから2009年11月まで(今



図1 観測点の位置.■:地下水観測点(大室山北・ 冷川南),▲:気象庁の体積歪観測点(東伊豆),□: 気象庁の地震観測点(鎌田).



図2 ダイク(岩脈)の貫入と伊豆半島東方沖群 発地震および大室山北における地下水位変化との 関係を示す模式図.体積歪変化とは単位体積あた りの体積変化のことです. 小泉尚嗣(地震地下水研究チーム)

回の活動以前まで)に比較的規模の大きな群発地震 活動は4回あり、1995年9月、1996年10月、1997 年3月,1998年4月が開始月でした.また,それ 以外にも明瞭な水位低下が認められる規模の小さ な群発地震活動が何回かありました. これらの活動 では、気象庁の東伊豆体積歪観測点(図1)では、 体積歪が一貫して減少(縮む)のに対し、大室山北 では当初水位の低下(体積膨張)で始まるが、震源 が浅くなって地震活動が活発化するとともに水位 が上昇する(体積圧縮)傾向が認められます.これ は、想定されている貫入ダイクの先端の深さに関係 なく東伊豆は圧縮領域ですが、大室山北観測点の場 合は、ダイクの先端深さが浅くなると体積膨張の領 域から圧縮領域になることで説明出来ます(Koizumi et al., 2004). 今回の活動でもそのような変化が認め られました (図3,4). なお、これらの図では、便 宜上, 12月17日~21日を群発地震活動期間として います.

2009年12月16日17時頃から大室山北観測井戸 では、長期的な水位低下傾向を越える水位低下が始 まりました(図4).気象庁の東伊豆体積歪観測点 では、それより数時間おくれて歪が減少し始めまし た. その後, 17日午前11時頃から群発地震活動が 始まりました. 12月17日23時45分のM5.0の地 震(伊東市で震度5弱)の6時間程度前から水位低 下が緩和し地震活動が活発化しているように見え ます. この時間帯は、震源の深さが当初の8km程 度から6km程度にまで上昇した時期とも一致して います (図 5). M5.0 の地震が発生した後水位は上 昇しました. また, 12月18日8時45分にM5.1の 地震(伊東市で震度5弱)が発生し再び水位が上昇 し 20 日の未明まで水位上昇を続けました. 12 月 16 日17時を基準とすると、17日23時45分の地震直 前までの水位低下量は、(12月16日までの長期的 な水位低下傾向:-1.5 cm/日も考慮して)約5 cm, 20日16時までの水位上昇量は約39cmです(図4). 大室山北の水位の体積歪変化に対する感度(約 30 cm/ppm \*)から単純に換算すると、それぞれ 0.2 ppm の伸び, 1.3 ppm の圧縮ということになり ます.他方,同時期の東伊豆の体積歪変化はそれぞ れ 0.06 ppm の 圧縮, 0.3 ppm の 圧縮です (図 4).

12月20日0時頃から水位上昇が鈍り,東伊豆の体 積歪変化の下降が穏やかになり,地震活動も沈静化 しているように見えます.なお,2010年1月21日 2時59分にM4.4の地震(伊東市で震度4)が発生し, 地震直後に約1cmの水位上昇が認められましたが, その前後で特に大きな傾向の変化はなく新たなダ イクの貫入等は無いように思えます(図3).

例年,この時期は、比較的降雨が少ない時期なの で、長期的な水位低下があるのは特に異常ではあり ません.参考のために、大室山北と水位の季節変化 が同様な冷川南の観測データを図6,7に示してい ます.冷川南の方には、群発地震期間中に大室山北 のような変化は認められません.

図 8-9 に上述の大室山北の水位と東伊豆の体積歪 変化を説明する簡単な開口断層モデルを示しまし た.震源分布に沿って鉛直な開口断層があるとし て,それが下から上に移動しかつ開口幅が増えると 考えると観測値を説明できるようです.図9では,



図3 2009 年 12 月 11 日~2010 年 1 月 22 日の大室 山北の気圧・雨量・水位と東伊豆における体積歪の変化 を示す図. M5.0, M5.1, M4.4 とは、マグニチュード 5.0, 5.1, 4.4 の地震の事です. 生データは観測されたデータ そのもので,補正水位は気圧や潮汐・雨量の影響を生デー タから補正したものです.補正体積歪は、気圧や潮汐の 影響を補正したものです.

ダイクの先端の深さを1 km としていますが,地震の震源の分布の深さは2 km より深いので(図 5) 今後の検討課題です.

\*注:ppmとはここでは100万分の1の体積変化 のこと.1立方mあたり1ccの体積変化を意味し ます.

#### 参考文献

- Koizumi N., Y. Kitagawa, N. Matsumoto, M. Takahashi, T. Sato, O. Kamigaich and K. Nakamura, 2004, Pre-seismic groundwater level changes induced by crustal deformations related to earthquake swarms off the east coast of Izu Peninsula, Japan, Geophys. Res. Lett.,31,L10606, doi:10.1029/2004GL019557.
- 内藤宏人・吉川澄夫, 1999, 地殻変動解析支援プロ グラム MICAP-G の開発, 地震 2, 52, 101-103.



図4 2009年12月11日~12月22日の大室山北の 気圧・雨量・水位と東伊豆における体積歪の変化および 気象庁鎌田地震観測点での地震記録回数を示す図.

AFERC NEWS No.10 2010.1 Active Fault and Earthquake Research Center



図5 2009年12月21日気象庁発表資料による伊豆半島東方沖の地震活動.





図 6 2009 年 12 月 11 日~2010 年 1 月 22 日の大室 山北の気圧・雨量・水位と冷川南の水位。



図8 2009 年 12 月 16 日 17 時~17 日 23 時の大室 山北(■)の水位低下(5cm→0.2ppmの伸び)と東 伊豆(▲)の体積歪変化(-0.06ppm:マイナスは縮み を意味する)を説明するモデルです.赤の等高線が伸び で青の等高線が縮みを示します.地震の震源分布を参考 にして,幅3km,長さ4.3km,先端深さ5kmの鉛直 断層を考え,開口幅100mmを与えると,東伊豆の歪: -0.03ppm,大室山北の体積歪:0.4ppmとなっておお むね観測値を説明します.MICAP-G(内藤・吉川, 1999)を用いて計算しました.●は冷川南観測点です.



図7 2008年1月1日~2010年1月22日の大室山 北の気圧・雨量・水位と冷川南の水位。



図9 2009 年 12 月 16 日 17 時~20 日 13 時の大室 山北の水位上昇(39 cm → -1.3 ppm: 圧縮)と東伊豆の 体積歪変化(-0.3 ppm)を説明するモデルです. 図8の 断層が上に移動してさらに開くと考えます. 結果的に, 幅 3 km,長さ 4.3 km,先端深さ 1.0 km の鉛直断層を 与え,さらに開口幅 200 mm にすると,東伊豆の歪: -0.2 ppm,大室山北の体積歪:-1.1 ppm となって観測 値を概ね説明します.MICAP-Gを用いて計算しました.

# 外部委員会等活動報告(2010年1月)

2010年1月7日

原子力安全委員会 耐震安全性評価特別委員会 地震・地震動評価委員会及び施設健全性評価委員会 WG3 第 52 回会合(加瀬出席 / 東京)

四国電力株式会社 伊方発電所の基準地震動についての説明および質疑応答が行われた.

2010年1月12日 地震調査委員会(岡村・小泉出席/文部科学省) 過去1ヶ月の日本の地震活動等について評価した.

2010年1月13日 原子力安全委員会 耐震安全性評価特別委員会 地震・地震動評価委員会及び施設健全性評価委員会 WG3 第55回会合(加瀬出席/東京) 四国電力株式会社 伊方発電所,中国電力株式会社 島根原子力発電所の基準地震動についての説明および質 疑応答が行われた。

2010年1月19日 原子力安全委員会 耐震安全性評価特別委員会 地震・地震動評価委員会及び施設健全性評価委員会 WG3 第56回会合(加瀬出席/東京) 四国電力株式会社 伊方発電所の基準地震動,および,検討のまとめ(案)についての説明および質疑応答が 行われた.

2010年1月22日 原子力安全委員会 耐震安全性評価特別委員会 第24回会合(加瀬出席/東京) 四国電力株式会社 伊方発電所3号機の「発電用原子炉施設に関する耐震設計審査指針」の改訂に伴う耐震 安全性評価結果に関する検討状況、および、耐震バックチェックに係る各ワーキンググループでの検討状況 について、説明および質疑応答が行われた。

2010年1月25日 地震防災対策強化地域判定会委員打ち合せ会(小泉出席/東京) 最近1ヶ月の東海地方周辺の観測データについて議論し、東海地震の発生可能性について評価する.

2010年1月27日 地震調査研究推進本部地震調査委員会第155回長期評価部会(吉岡出席/東京)

AFERC NEWS No.10 January 2010	発行・編集 独立行政法人 産業技術総合研究所 活断層・地震研究センター 編集担当 黒坂朗子 問い合わせ 〒 305-8567 茨城県つくば市東 1-1-1 中央第 7 事業所 Tel: 029-861-3691 Fax: 029-861-3803
発行日 2010年2月5日	ホームページ http://unit.aist.go.jp/actfault-eq/index.html