# 2001(平成13) 年箱根群発地震活動の地震波形解析手法

#### 村瀬 圭\*、棚田俊收\*

The analysis for seismic waveforms of the 2001 Hakone earthquake swarm by Kei MURASE \* and Toshikazu TANADA \*

#### 1.はじめに

2001(平成 13)年箱根群発地震活動は、温泉地学研究所 の微小地震観測網内を活動域とし、観測点から数km以内 の近傍で多くの地震が発生した。このため、観測された 地震波形は、震源の情報をよく保存していると考えられ る。

この群発地震活動において、当所の観測点で検出され たすべての地震は、P相とS相が明瞭に区別できる波形を 持ち、断層運動により生じたものといえる(宇津、1987)。 断層運動で起こる地震については、地震波形と断層運動 の諸要素(断層パラメータ:断層長・地震モーメント・ 応力降下量・滑り量)との関係が理論的に明らかになっ ている(例えば、Brune、1970など)。村瀬、棚田(2002) は、この理論を利用して、2001(平成13)年箱根群発地震 活動について、地震波形の周波数解析により震源断層の 特徴の調査を試み、群発地震活動域の構造的な特徴を得 た。

本稿では、観測された地震波形から断層パラメータを 導き出すための、地震波に含まれるノイズ(雑振動)や解 析対象波形の選別、波形周波数解析の処理方法について、 その具体的な手順を主に報告する。

#### 2.波形の選別

地震波は、伝搬距離にしたがって波面が広がり振幅が 減衰する。これを幾何減衰と呼ぶ。また、伝搬経路上の 媒質により、地震波のエネルギーは散乱や吸収を受けて 減衰する。これは、散乱減衰および内部減衰と呼ばれる (理論地震動研究会、1994)。震源の情報を得るためには、 これらの減衰を補正する必要がある。このとき、幾何減 衰は震源と観測点の距離、散乱減衰と内部減衰では媒質 の特性がわかれば補正できる。地震波の場合は、媒質の 減衰特性は、Q値によって定義される(宇津、1984)。い ずれの場合も、補正には震源距離が必要であり、震源の 位置が決まっている地震のみを今回の解析の対象とでき

\* 神奈川県温泉地学研究所 〒 250-0031 神奈川県小田原市入生田 586 報告,神奈川県温泉地学研究所報告,第 34 巻,45 - 50,2002.

#### る。

さて、地震が発生したとき、地震計によって観測され る地震波形は、 地震により発生した地震波、 別の地 地震以外の原因により発生した 震で発生した地震波、 ノイズ、 観測機器の内部で発生するノイズなどが合成 されたものである。ここで、目的である断層運動の情報 を持っているものは のみであり、これが解析に必要な シグナル(信号)である。 ~ はすべてノイズとなり、 解析結果の有効性を失わせる原因となる。多くの場合、 観測波形から完全に ~ を取り除くことはできない。 したがって、 と ~ との振幅比が十分に大きい地震 波形が、波形解析に適している。この振幅比は、S/N(シ グナル / ノイズ )比と呼ばれる。 が小さい地震(マグニ チュードが小さい地震である場合が多い)では、 の振幅が相対的に大きくなり、S/N比が小さくなる傾向 が見られ、波形解析には適さない。



また、微小な地震波と大きい地震波を同一の地震計で 観測するには、ダイナミック・レンジや、データ容量の 問題があり、収録・再生・解析等の処理が困難となる。

一般的には、観測対象とする地震の大きさによって最大振幅を決めた地震計を何種類か並べて観測する。今回の解析に用いたデータは、高感度地震計の記録であり、大振幅の地震波(マグニチュードが大きい地震である場合が多い)は記録が振り切れているものが多く、波形解析には適さない。図1に、地震波形の例を示す。

以上述べたように、S/N比の悪いデータや振り切れ たデータを除去して、波形解析の対象とする波形データ を選び出した。実際には、記録を再生して可視波形とし、 これらを目視により選別した。当所の波形データは、win システム(ト部、束田、1992)により収録・検測されてい る。したがって、この選別作業は、win システムにより 波形を表示しておこなった。



図 2 震源が求められている地震(a)と波形解析処理をおこ なった地震(b)の日別頻度の比較

選別の結果、今回の解析では、2001(平成13)年6月12 日から同年8月10日までに起こった地震のうち499個に ついて、震源断層の特徴を得ることができた。この期間 で震源の決まった地震は3505個あり、その約1/7が処理 できたことになる。また、解析された地震のマグニ チュードの範囲は、-0.1~13である。今回の群発地震 活動において震源の決まった地震の多くはこの範囲に含 まれ、全体の約6/7におよぶ3005個である。したがって、 今回の解析によって得られた震源の特徴は、数の上では、 大半の地震を代表している範囲のものといえる。ただし、 地表で有感地震となる程度のマグニチュードの地震では、 記録が振り切れているため、これらの発生機構も同じで あるかどうか、波形から直接は得られていない。図2お よび図3に、震源の決まった地震とそのうちで波形解析 をおこなった地震について,日別頻度と震央分布の比較 をそれぞれ示す。



図3 震源が求められている地震(a)と波形解析処理をおこ なった地震(b)の震央分布の比較 図中の は、解析に用いた観測点を示す

### 3.断層パラメータを導き出す関係式

断層から放出される地震波の形状は、断層の大きさや 運動様式により決まる。したがって、ノイズ等の混入が 少なく、震源距離が短く減衰作用の少ない地震波形デー タがあれば、震源断層の大きさや運動様式を見積もるこ とができる。今回の解析には、S波変位波形のスペクト ルと断層運動のモデルの一つであるBrune(1970)のモデ ルを用いた。



図4 S波スペクトルの模式図

このモデルでは、断層面が円形、断層面にかかる応力 は断層面上のどの場所でも一定と仮定されている。今回 扱ったような規模の小さい地震では、断層面が小さいの で、この仮定を十分に満足すると考えた。

S波変位波形のスペクトルは、模式的に表すと、図4の 太線のようになる。太線の屈曲点は、断層が有限の長さ を持つために形成される。この屈曲点における周波数は、 コーナー周波数と呼ばれ、断層の半径との間に次式の関 係がある(Madariaga, 1976)。

 a=0 21 /fc
 (1)

 ここで、a は断層の半径(単位:m)
 はS波速度

 (m/sec)、fcはコーナー周波数(Hz)を示す。また、屈曲

 点より低周波部分ではフーリエ振幅はほぼ一定となり、

ここではこれを低周波振幅と呼ぶ。低周波振幅 ((m・sec)から地震モーメント*M*((N・m)を求めること ができ、

*M*<sub>0</sub>=4 *Ŷ* √*c* (2) である。ここで (g/cm<sup>3</sup>)は岩石の密度、*r*(m)は震源 距離、*c*は地震波放射特性を表す係数である。今回の解 析では、 =2.8、 =2000、*c* =0.85(Thatcher and Hanks, 1973)と仮定し、*r*は震源データから個々に求め た。なお、地震モーメントとは、地震を起こした断層運 動の強さを物理的に表した量である。

さらに、*a と M* ₀ から、応力降下量 を求めること ができる。

=0 44*M*<sub>0</sub>/*a*<sup>3</sup> (3) また、断層の滑り量 *U*は、次式で定義される。

*U* = *M*<sub>o</sub>(0.67 μa<sup>2</sup>) (4) ここでμ(Pa)は剛性率を示し、μ = <sup>2</sup> の関係より、 1.12 × 10<sup>10</sup> とした。なお、応力降下量とは、地震前後の 応力差であり、通常は断層面の物性により決まり、地震 のマグニチュードとは相関しないと考えられている(宇 津、1984)。

ところで、実際の地震波は、伝搬の過程で減衰するため、図4のようなスペクトルを得るためには補正が必要である。各種の減衰のうち、幾何減衰については(2)式で補正される。また、幾何減衰は周波数依存性がないため、スペクトルの形状には影響しない。これに対し、散乱減衰と内部減衰は、周波数依存性があるため、*f*<sub>c</sub>と。の読み取り前に補正をおこなわねばならない。これらは、以下の式で補正できる。

*Ampf*(f)= *Ampf*(f)/exp(-rf/Q) (5) ここで、*Ampf*はフーリエ振幅、fは周波数、Qは減衰 特性を示す量で、今回の解析では高原、小原(1994)を参 考にしてQ = 200 とした。 以上より、地震波形の周波数解析による断層パラメー タの推定は、散乱減衰と内部減衰が補正されたS波変位 波形のスペクトル図を作成し、そのf<sub>e</sub>と 。を読み取り、 (1)~(4)式を用いて算出できる。

4.SACを利用した地震波形解析の手順

波形データ処理をおこなう総合的な解析ツールとして、 SAC(Seismic Analysis Code)なるワーク・ステーション 上で動くプログラムがあり、今回の解析ではこれを用い た。SACは米国のLawrence Livermore National Labor atoryにて開発されたフリーソフトウェアで、版権はカリ フォルニア大学が持つ。SACでは、速度波形から変位波 形への変換、S波初動部分の抜き出し、スペクトル解析、 減衰補正の一連の操作をおこなった。

また、SACで得たスペクトル・データは、作図ツール プログラムGMT(The Generic Mapping Tools)を用い て図化し、スペクトル・プロットを作成した。GMTはハ ワイ大学で開発されたフリーのプログラム・ツール群で、 数値データを様々な条件でpostscript型画像ファイルと して出力する。

最後に、これから読み取ったf<sub>c</sub>と。をスプレッド・ シート(今回はMicrosoft Excel)で処理し、断層パラメー タを得た。以下順を追って、処理の過程を記す。SACの 具体的な操作内容については、付録として未尾に添付し た。なお、UNIX操作の記述に際して、ここで扱ったコ マンドやデータは、検索パス上あるいはカレント・ディ レクトリにあるものとし、これらのファイルを使用する 環境が整っているものとする。

# (1)win形式からSAC形式へのデータ形式変換

地震波形データをSACで処理する場合、SAC形式のデ ジタル波形データが必要である。当所の波形データはデ ジタル方式であるが、験測システムであるwinシステム の形式となっているため、変換しなければならない。今 回は、win 2 sacを用いて変換をおこなった。win 2 sacは、 東京大学のト部氏により作成された、win形式からsac形 式へのファイル変換ツールである。(付録 1 参照)

#### (2)SACの準備

SACによるデータ処理の前に、SACプログラムの起動、 設定、データの読み込みという準備作業をおこなう。 (付録2参照)

(3)速度波形から変位波形への変換

Brune(1970)のモデルを適用する解析では、S波初動部

分の変位波形を用いる。当所の地震波形データは、地動 速度波形であるため、S波変位波形を得るための処理が 必要である。

波形データを速度波形から変位波形へ変換するには、 時間について積分すればよい。SACでは、区分求積法に よる数値積分ができる。積分の際には、波形データに含 まれる直流および低周波成分をあらかじめ除去しておく 必要がある。直流および低周波成分を残したまま積分を おこなうと、変位波形にドリフトや大振幅長周期の波形 が重なることがある。これらの除去には、トレンド(直 流成分)除去、またはハイパス・フィルターを使用する。

なお、今回の解析には、地震波形のうちS波初動部分 以外は不要である。したがって、波形データからS波初 動部分のみを切り出す処理をおこなう。(付録3参照)

(4)スペクトル解析と減衰補正

次に、そのデータに対してフーリエ変換をおこなう。S ACでは、高速フーリエ変換ができる。さらに、ここで得 られたスペクトル値に対して減衰補正をおこなう。 (付録4参照)

(5)スペクトルの平滑化

通常、スペクトルは、ギザギザしていて特徴を読み取 りにくい。このため、平滑化処理をおこなう。スペクト ルの平滑化では、一部区間(スペクトル・ウィンドウ)を 重み付き平均する手法がとられる。今回は、次式で示す 2サイクルのHanningウィンドウを用い、自作のプログ ラムにより平滑化をおこなった。

(G<sub>k</sub>)<sub>w</sub>=0.0625G<sub>k2</sub>+0.25G<sub>k1</sub>+0.375G<sub>k</sub>+0.25G<sub>k41</sub>+0.0625G<sub>k42</sub> ここでG<sub>k</sub>はある点におけるスペクトル値、(G<sub>k</sub>)<sub>w</sub>はウィ ンドウ内での重み付き平均値である。

(6)スペクトル図の描画・読み取り・断層パラメータの算出(GMT・他)

以上の手順で作成されたスペクトル・データをプロットして可視化する。データのプロットはSACでもできる が、SACの画像編集機能が貧弱なため、細かい描画設定 が可能な別種のツールを使う方がよい。ここでは、GMT を用いてpostscript型の画像ファイルを作成し、これを ディスプレイ上に表示、あるいは紙面に印刷して、値の 読み取りに用いた。

スペクトルは、両対数軸上で表示させた。また、参考 のため、元データ(速度波形)と切り出された変位波形も 共に示した。例を図5に示す。これより、f<sub>c</sub>と 。の読み 取りをおこなった。 断層パラメータの算出は、読み取り値と第3章に示し た式をスプレッド・シートに入力しておこなった。これ により、各観測点の波形ごとに断層パラメータが見積も られる。ここで、地震波の振幅の大きさは、断層運動の 方向性のため、震源からの方位によって変わる性質があ る。したがって、各観測点での値を相加平均して方向性 の影響を除去し、最終的な結果を得た。



図 5 駒ヶ岳観測点 (KOM) で記録された地震波形 (上)、S 波変位波形 (中)とスペクトル (下)の表示例

5.解析結果の検討例

図5で求められた解析結果は、個々の地震についての 断層パラメータである。今回のような群発地震では、大 地震と異なり、個々の地震を個別に扱うよりも、集団と して扱った方が特徴を明らかにできる。そこで、断層パ ラメータの分布図を作成し、その形状から活動全体の特 徴を簡単に述べる。

図6に地震のマグニチュードに対する断層長、および 応力降下量の分布を示す。これらに認められる特徴とし て、まず断層長は40m程度のものが多い。また、マグニ チュードは、-0.1~13の範囲について、断層長に依存 しないが、応力降下量と関係があることが認められる。 図7には、応力降下量の空間分布を示す。ここでは、活 動域中央浅部には応力降下量の小さい地震が密集し、活 動域縁辺および深部には応力降下量の相対的に大きい地 震が多く分布することが、特徴として見られる。



図6 マグニチュードと断層長・応力降下量の関係



図7 応力降下量の空間分布

### 6.おわりに

デジタル波形からSACやGMTというパッケージ・ソフ トウェアにより効率よく断層パラメータを推定する手順 について、2001(平成13)年箱根群発地震活動で得られた 波形で説明した。さらに、個々の地震における断層パラ メータを集団として扱うことで、群発地震全体の特徴を 明らかにできることを示した。この他にも、断層パラ メータの時間変化傾向など、波形からの震源情報をより 多く読み出すことで、より多面的な地震活動解析が可能 となるであろう。 参考文献

- Brune , J . N . (1970) Tectonic stress and the spectra of seismic shear waves from earthquakes , J . Geophys . Res . , 75 , 4997-5009 .
- Madariaga , R . (1976) The dynamics of an expanding circular fault , Bull . Seism . Soc . Am . , 66 , 639-666 .
- 村瀬 圭、棚田俊收 (2002) 2001 年箱根群発地震の地
   震波形解析について 地球惑星科学関連学会 2002 年合
   同大会予稿集, S041-P006.
- 理論地震動研究会 (1994) 地震動 その合成と波形 処理 - , 鹿島出版会, 256 p.
- 高原元昭、小原一成 (1994) 富士・箱根地域の Q<sub>e<sup>-1</sup></sub>, 地震 2,47,85-88.
- Thatcher , W . and Hanks , T . C . (1973) Source parameters of southern California earthquakes , J . Geophys . Res . , 78 , 8547-8576 .
- ト部 卓、束田進也 (1992) WIN 微小地震観測網波 形験測支援のためのワークステーション・プログラム (強化版),日本地震学会講演予稿集, No 2, 331.
- 宇津徳治 (1984) 地震学 第2版,共立出版株式会社, 310p.
- 宇津徳治編著 (1987) 地震の事典,朝倉書店,568p.

# 付録

- (付録1)
  - win 2 sacの実行には、UNIXのコマンド・ラインから、 % win 2 sac xxxxxx xxxxxx4

と入力する。xxxxxx xxxxxの部分には、win形式の データ・ファイル名が入る。なお、変換後には、波形 データのチャンネルごとに新ファイルが生成されており、 それらのファイル名は、観測点コードと波形成分より自 動生成される。例えば、駒ヶ岳観測点(KOM)の上下動成 分はKOM uerとなり、大涌谷観測点(OWD)の東西成分 ではOWD eer、小塚山観測点(KZY)の南北成分ではKZ Y nerとなる。これらは元のwin形式時のファイル名と無 関係に決まるため、わかりやすい名前に変更するなどの 注意が必要である。

(付録2)

SACの起動は、UNIXのコマンド・ライン上で、

% sac₊

と入力する。すると、以下のプロンプトが現れる。 SAC > ┙

この状態で、SACコマンドを入力し、各種処理をおこなう。SACコマンドには標準形と省略形があるが、ここで

は省略形を主として用いる。

なお、この状態では、通常のUNIXコマンドは受け付け ない。これらを使う場合は、コマンドの前にscを加える。 例えば、ファイル名一覧を表示する場合は、

SAC > sc ls₊

と入力する。

まず、データファイルを読み込む。ファイル読み込み にはrコマンドを用い、例えばKOM .uerを読み込むには、

SAC > r KOM .uer,↓

と入力する。

次に、この波形をディスプレイに表示する。波形を表示 する前に、表示先の指示をおこなう。これは、bdコマン ドとqdpコマンドによる。

SAC > bd x₊

これは、表示先としてX-windowを指定することを示す。 入力後、ディスプレイ上に新しいウィンドウが開く。波 形等のプロットは、すべてこの新ウィンドウ内に表示さ れる。

SAC > qdp off₊∣

これは、高速低画質描画モードを解除することを示す。S ACの描画は、標準では高速低画質描画モードであり、目 視判定に差し支えるほどプロットが粗い。したがって、 このコマンドで高画質モードへの変更をおこなうべきで ある。この後、pコマンドを用い、

SAC > p₄

とすると、波形がディスプレイに表示される。

なお、処理済みのデータを保存する場合には、writeコ マンドを用いる。例えば、メモリ上のデータをtemp dat なるSAC形式ファイルとして保存するには、

SAC > write sac temp  $dat_{\ell}$ 

と入力する。

(付録3)

トレンド除去にはrtrendコマンドを用い、

SAC > rtrend∉

と入力する。ハイパス・フィルターの場合、hpコマンドを用いる。ここで、フィルターの条件によりパラメータ が必要になり、例えば2Hzのバターワース型ハイパス・ フィルター処理をおこなうときは、

SAC > hp co 2

とする。積分はintコマンドを用い、

SAC > int

と入力する。

波形の切り出しでは、cutコマンドにより切り出すタイ ムウィンドウを設定した後、rコマンドで再読込をする。 今回は、後から高速フーリエ変換をおこなうので、デー タの点数は2のべき乗である方がよい。したがって、デー タ点数により範囲を指定する。例えば、データの先頭か ら 19秒目の位置を起点に 512 点分のデータ(100 Hzサン プリングなら5.12秒分、120 Hzサンプリングなら約4.27 秒分)を切り出すには、

SAC > cut b 19 n 512 ↓ とする。これに続けてrコマンドで該当するファイルを読 み込むと、そのファイル中の指定部分のみがメモリ上に 読み込まれる。なお、この段階までにデータに処理を施

してある場合、cutコマンドを使用する前にそのデータを writeコマンドで仮保存し、範囲指定した後に再読み込み する必要がある。

なお、これらの処理は、メモリ上のデータにのみおこ なわれ、ディスプレイ上のプロットには反映されない。 処理結果を表示するには、あらためてpコマンドを実行 し再描画する。

(付録4)

フーリエ変換には、fftコマンドを用いる。 SAC > fft<sub>4</sub>

と入力すると、メモリ上のデータがフーリエ変換される。 このときメモリ上では、新たにスペクトル・データが生 成され、元の波形データはメモリ上から消去される。こ れをディスプレイに表示するにはpspコマンドを用い、

SAC > psp am<sub>ℓ</sub>

と入力する。

減衰補正にはrqコマンドを用いる。例えば、*Q*値が200、 S波速度が2(km/sec)、震源距離が5(km)ならば、

SAC > rq q 200 r 5 c 2 ↓

と入力する。このとき、処理が反映されるのはメモリ上のデータのみであるため、pspコマンドで再描画する。

スペクトル・データの保存には、波形データと同様に writeコマンドを用いる。なお、これらのデータをSAC 以外のプログラムで利用するには、データファイルがSA C形式では都合悪い。このため、writeコマンドでは、ア スキー形式での保存ができる。例えば、データをresult dat なるアスキー形式ファイルで保存するには、

SAC > write alpha result .date

と入力する。ただし、ここで生成されるファイルは、SAC 用の特殊な配置のアスキー形式をとるため、他のプログ ラムで利用するためには、さらなる変換が必要になる場 合がある。今回は、変換用のプログラムを新たに作成し てこの作業をおこなった。