地質調査所における微小地震解析システム

杉原光彦* 伊藤久男*

SUGIHARA, M. and ITO, H. (1986) Earthquake data processing system in Geological Survey of Japan. Bull. Geol. Surv. Japan, vol. 37 (10), p. 525-553.

Abstract: A microearthquake data processing system has been developed aiming at efficient accomplishment of (1) semi-automatic routine process: making phase data, hypocenter calculation, data filing, and data display, and of (2) various analysis using routine data and waveform data.

The system has the following advantages: (1) easiness to access to and analyse seismic parameter data and waveform data, (2) efficiency in making phase data by conversational mode using graphic display, and (3) executing big jobs by a host computer under remote job entry.

要 旨

微小地震のデータ処理の専用システムを開発した.本 システムでは地震波の験測,震源決定を中心とする半自 動のデータ解析とその結果の表示,ファイリングをルー チン的に行う.またルーチン処理結果と波形データを使 った解析も行う.本システムの特徴は験測処理をグラフ ィックディスプレイを用いて能率よく行えるようにした こと,ルーチン処理結果と波形データを容易に利用でき ること,大型計算機と接続して大量の計算は大型計算機 で実行できるようにしたことである.

1. はじめに

地質調査所では地熱地域の地熱活動に伴って発生する 微小地震を熱水系の探査に役立てる目的で研究を行って いる.微小地震を探査に利用するのは,石油・鉱床等の 資源探査には例がなく,地熱探査に特有なものである. 従って,その探査法としての歴史は浅く,観測方法,デ ータ処理,解析,結果の解釈等についても未だ確立した 体系ができるに至っていない.そこで我々は,まずディ ジタルシステムによる一貫したデータ収録,データ処理, 解析システムを構築することから始めた.本稿ではデー タ処理解析システムについて述べる.

微小地震データの処理システムとしては地震予知に関 連して各大学等で開発したものがあるが(黒磯,渡辺, 1977;前田ほか,1978;浜田ほか,1982,など),データ 収録方法,ファイルの形式,出力機器のちがいなどから システムをそのまま移植することはできない.また,震 源計算や自動験測などの計算ルーチンについても,対象 とする地震データのスケールや周波数,ノイズ状態に適 応した処理を行うためにはプログラムレベルで試行錯誤 を行える柔軟性が必要なので,独自に開発した.但し処 理形態や出力形式,アルゴリズムについては既存のシス テムを参考にした.

データ処理システムを構成するハードウエアは特殊な ものではなく,処理プログラムも一部のファイル入出力 を除いては FORTRAN で書かれているので汎用性の あるシステムといえる.システムは現在も開発中である が,処理用のソフトウエアが一通り揃って,ルーチン処 理も順調にこなせるようになったので,ここで処理シス テムの概要を報告する.

2. ハードウエア

処理システムのハードウエア構成を第1図に、その外 観を第2図に示す.専用計算機の本体は1MBの主記憶 を実装したミニコンピュータ PFU 1500で、これに各種 入出力装置,記憶装置が接続されている.また、工業技 術院の共用大型計算機、FACOM:M-380及び IBM-3081K と回線速度 4800 bps の専用回線で接続されてい る.

システムを運用するために必要なシステム入出力装置 として、システムとオペレーターとの会話のためにコン ソールディスプレイを、システム出力装置としてはライ ンプリンターを使用している.また図形出力のためにグ

* 地殼熱部

-525-



第1図 データ処理システムのハードウエア構成図 CPU:中央処理装置 MEM:主記憶 MT:磁気テープ装置 ICU:インターフェース制御装置 CRT:キャラクタディスプレイ GDC:グラフィックディスプレイ LP:ラインプリンタ XY:XY プロッタ

ラフィックディスプレイ,XY プロッター及び静電プリ ンタープロッターがある.グラフィックディスプレイに はハードコピー装置も接続されている.グラフィックデ ィスプレイからは文字や座標値の入力もできるので,地 震データ処理では処理オプションを指定したり波形を表 示して画面上で験測するのに用いている.グラフィック ディスプレイとミニコンの間は 70 kbps の速度でデータ 転送される.このほかプログラム開発を行うためにミニ コンによる TSS 機能を使ってフルスクリーン編集ので きるキャラクタディスプレイがある.キャラクタディス プレイは地震データ処理をメニュー形式で行う際に、メ ニュー及びパラメタ値を表示,指定する装置としても使 用される.補助記憶装置としては 40 MB のディスクカ ートリッジとデータ総容量が 374 MB の固定ディスク装 置がある.ディスクカートリッジはシステムディスクと して使用し,固定ディスク装置は地震データ処理の際に

Fig. 1 Hardware composition of the data processing system.

地質調査所における微小地震解析システム(杉原光彦・伊藤久男)



第2図 データ処理システムの外観 Fig. 2 Mini computer system for earthquake data processing.



第3図 データ処理システムのソフトウエアブロック図 Fig. 3 Software block diagram of the data processing system.

使う波形データ及び処理結果を格納するために使ってい る.外部記憶装置としては 1600 BPI, 2400 フィートの 磁気テープを扱える磁気テープ装置があり,地震波形デ ータの入力やシステム及びデータのバックアップに用い ている.また, A/D 変換をするためのインターフェー スコントロールユニットが接続されていて,アナログデ ータレコーダからのデータをディジタイズして計算機で 扱うことができる.

3. ソフトウエア

処理システムのソフトウエアブロック図を第3図に示 す.データ処理は波形データファイルと地震パラメタフ ァイルのデータに対して行われ、処理結果は地震パラメ タファイルに格納される.波形データファイルとしては 90 MB の領域が三つ確保されていて実行時に一つを割 り当てる.各々には磁気テープ約3巻分の波形データが 入る.また地震パラメタファイルには 10 MB の領域が 割り当ててある.地震パラメタファイルは地震 ID をキ イとして検索する構造になっている.地震 ID は 10 進 数9桁で表わされ、第1表に示すように、データの種類、

> 第1表 地震 ID のフォーマット Table 1 Format of the Earthquake ID.

カラム		内	容
1	データの種類. 3:東北	1:九州4,	局,2:九州7局,
2 - 3	観測年		
4 - 5	観測月		
6-8	ファイル番号		
	(MT 月番-1):	$\times 50 + MT$	内ファイル番号
9	枝番号		

観測年月がわかるようになっていて,波形データファイ ルとの対応もすぐわかるようになっている. 同一波形デ ータに複数の地震が記録されている場合は枝番号がつけ られる. 地震パラメタファイルでは一つ一つの地震につ いて,512 バイトの領域に P 波到達時刻などの験測デー タや震源位置,マグニチュードなどが格納されている (第2表).

基本的なデータ処理はミニコンピュータ内部で行うが, 大量の計算を短時間で実行したい場合の便宜を考えて計 算は大型計算機で行い,結果を RJE でミニコンピュー タ側に転送する処理形態も設けた.

地震データ処理のオペレーションにはメニュー選択方 式による会話型オペレーションとジョブストリームを起

第2表 地震パラメタファイルの項目

Table 2 Format of the earthquake parameter file.

No.	項 目	データ長 (バイト)
1	地震データ記録時刻(日時分秒ミリ秒)	7
2	データソースの種類	1
3	磁気テープ番号	6
4	観測局数	1
5	チャンネル数	1
6	局名コード(10局分)	10×1
7	験測実行日	4
8	初動到達時刻,及び初動極性(10局分)	10×4
9	地震動終了時刻(10局分)	$10\! imes\!4$
10	S波到達時刻(10局分)	10×4
11	初動到達時刻信頼度(10局分)	$10\! imes\!2$
12	S波到達時刻信頼度(10局分)	10×2
13	ノルム最大振幅値(10局分)	10×4
14	成分毎の最大振幅値(24 チャンネル分)	24×4
15	ノイズレベル(24 チャンネル分)	$24\! imes\!1$
16	平均周波数(10局分)	10×1
17	地震種別	4
18	震源計算実行日	4
19	震源時	10
20	震源計算誤差	10
21	震源位置:緯度,経度,深度	18
22	振幅マグニチュード	2
23	地震動継続時間マグニチュード	2
24	震源計算時の重み	10×2
25	初動パルス幅	10×2
26	主軸方向	$10\! imes\!5$
27	時刻補正値	2
28	予備	10

動するバッチオペレーションの二つの方式がある.一般 に処理システムを運用するにはフルスクリーン端末によ るメニュー方式が操作性の点で優れている.しかし,我 々の計算機システム(PFU 1500, OS/UAS)ではそのよう なユーティリティが用意されていないので,新たにフル スクリーン端末を用いてデータ処理システムのオペレー ションを行うための制御プログラム(第3図中の OPER-ATION CONTROL PROGRAM)を開発した.

本システムではデータ処理は基本的にはこの制御プロ グラムのもとで会話形式で行う. 但し, パラメタを次々 と変えて連続処理するにはジョブストリームを作成して 実行する方が使い易いので, その場合はバッチ形式をと

る. ま	た震源メカニズム決定処理	についてはバッチ処理	3. プロシミ	ジャメニュー(パラメタ入力の案内)						
の中で	疑似的なメニュー形式で実	行する.	の3階層のメニ	ュー画面により入力案内をする.						
オペ	レーション制御プログラム	の機能概要を以下に列	3. メニュー画面の選択はマスターメニュー画面,サ							
挙する	. 構成と形式については富	士通のリモートセンシ	ブメニュー画面でのオプション選択指定の他,特にプロ							
ング画	像データ処理システム,Pl	ROSID(富士通, 1981)	シジャメニュー	画面の選択は各画面でプロシジャ番号か						
を参考	にした.		プロシジャ名の	直接指定により行うこともできる.						
1. 🤉	トペレーション制御プログラ	ラムで扱えるプロシジ	4. メニュー	画面形式及びパラメタのデフォルト 値 は						
ャは最	大 81 個とし, 最大9個の	プロシジャグループの	メニューデータ	ファイルで指定する. メニューデータフ						
各々に	最大9個のプロシジャを割	り当てる.	ァイルはフルス	クリーンエディタで登録,修正する.						
2. 久	処理プログラムの起動,パ	ラメタ指定のために	5. 各プロシミ	ジャのパラメタ値はカレントパラメ タ フ						
1.	マスターメニュー (グル	ープの案内)	ァイルに格納さ	れていて,プロシジャメニュー画面で表						
2.	サブメニュー (プロ	シジャの案内)	示され,そこで	修正することもできる.						
	1;	2*3*	-4*5							
1		HYPO(V01	/L01)	86/07/14 15:15:20						
2		MASTER M	ENU							
3	OPTION ===>	(0.0 : MASTER ME	NU, N.O : SUB	MENU, N.N : PROCEDURE MENU)						
4										
5										
6	1 TRANSFER	- TRANSFER WAVEF	ORM DATA							
7	2 READING	- READING P.S.F-T	IME							
8	3 WAVEFORM	- WAVEFORM DISPLA	Ŷ							
9	4 HYPOCENTER	- HYPOCENTER COMP	UTATION / DISF	LAY						
10	5 LISTING	- MAKE UP PHASE L	IST, FREQUENCY	DISTRIBUTION ETC.						
11	6 SPECTRUM	- WAVE ANALYSIS								
12	7									
13	8									
14	9									
15										
16										
17										
18										
19										
20										
21										
22										
23										
24	2.AUTO 3.S	TOP 4.LIST								
	* 第4図	2*3* メニュー方式オペレーシ Fig. 4 Master	-4*5 ョンでのマスター menu picture	*6*7*8 メニュー画面						

第3表 オペレーションコントロールプログラムでのプロシジャ構成 Table 3 Procedure composition of the Operation Control Program.

プロ 番号	:シジャグループ -,名前	プロシジャ番号,名]	前 プロシジャ内容
1.	TRANSFER	1.1 DGTLMT	デジタル MT から波形データファイルへ転送する.
		1.2 ANLGMT	アナログ MT のデータを A/D 変換し,デジタル MT を編集する.
		1.9 WAVEID	波形データファイルに入っている波形データの ID のリストを表示す
			۵.
2.	READING	2.1 RDTAKI	滝の上地域のデータの会話型験測.
		2.2 RDHOHI	豊肥地域のデータの会話型験測.
		2.3 SEISM	デジタル MT あるいは波形データファイルの地震波形データの自動 験測.
		2.4 DFTIME	初動時刻を与えられて振動終了時刻,最大振幅,初動周波数などを計 算する.
3.	WAVEFORM	3.1 WAVE	波形をグラフィックディスプレイに表示する.
		3.2 PARTCL	パーティクルモーションをグラフィックディスプレイに表示する.
		3.3 WFXYPL	波形を XY プロッタで出力する.
		3.4 BGATST	滝の上地域の波形データを内部表現で(ゲイン部と仮数部に分けて)表
			示する.
4.	HYPOCENTER	4.1 HYPOGS	震源決定プログラム HYPOGS(ルーチン用)を実行する.
		4.2 HYPO 71	震源決定プログラム HYPO 71(汎用)を実行する.
		4.3 MEVENT	マスターイベント法により震源決定を実行する.
		4.5 HCPLOT	震源分布図を作成する。
		4.6 TKPLOT	滝の上地域の震央分布図を坑井データと重ねて出力する.
		4.7 TKSECT	滝の上地域の震源深さ分布図(断面図),時空間分布図を坑井データと 重ねて出力する.
5.	LISTING	5.1 EQLIST	地震リスト(地震毎に震源位置,大きさなどを一行に表示して並べた もの)を出力する.
		5.2 PHLIST	フェイズリスト(各地震の各観測点毎の験測値のリスト)を出力する.
		5.3 DAYFRQ	日別頻度分布図を出力する.
		5.4 BVALUE	マグニチュード別頻度分布及び b 値を出力する.
		5.8 LISTLP	地震パラメタファイルの内容を LP に出力する.
		5.9 LISTGD	地震パラメタファイルの内容をグラフィックディスプレイに表示する.
6.	SPECTRUM	6.1 SPECTR	波形データの振幅スペクトルを計算し,表示する.
		6.2 XSPCTR	二つの波形データのクロススペクトル,位相差,コヒーレンスを計算
			し,表示する.
		6.3 DELAYT	二つの波形データのクロススペクトル、位相差、コヒーレンスの時間
			変化を計算し、表示する.

— 530 —

.

地質調査所における微小地震解析システム(杉原光彦・伊藤久男) 6. あらかじめ指定しておいたスケジュールデー タ に 4. 画面イメージを LP に出力する. 従って、連続処理をさせることができる. 5. プロシジャメニュー画面を1頁戻す. 7. メニュー画面選択以外のオペレーションはファン 6. プロシジャメニュー画面を1頁進める. 7. カレントパラメタをデフォルト値で更新する. クションキイにより行う.処理内容は以下の9項目であ る. 8. 実行中の処理プログラムをキャンセルする. 1. 選択されているプロシジャを起動する. 9. パラメタ変更入力を無効にする. 2. スケジュールデータに従って連続処理する. プロシジャ構成は容易に変更できる.現在のプロシジ 3. オペレーション制御プログラムを終了する. ャ構成を第3表に示す。 HYPO(V01/L01) 86/07/14 15:15:32 1 SUB MENU (1 TRANSFER) 2 3 OPTION ===> (0.0 : MASTER MENU, N.O : SUB MENU, N.N : PROCEDURE MENU) 1. 5 CODE DESCRIPTION 6 7 8 1 DGTLMT : DIGITAL MT ---> WAVE DATA FILE 9 2 ANLGMT : ANALOG MT ---> WAVE DATA FILE ---> DIGITAL MT 10 3 : 11 4 : 12 5 : 13 6 : 14 7 : 15 8 : 9 WAVEID : DISPLAY ALL WAVE-ID 16 17 18 19 20 21 22 23 24 2.AUTO 3.STOP 4.LIST TASK-NO = 5012 ECODE = 0000第5図 メニュー方式オペレーションでのサブメニュー画面 データ転送プロシジャグループの例.ここで2番目のプロシジャを選択すると、第6図の画面が表示される. Fig. 5 An example of sub-menu picture : data transfer procedure group. Selecting the 2nd procedure on this menu, then the same picture as Fig. 6 is displayed.

- 531 ---

アナログデータ変換処理を例にしてオペレーションの 方法を以下に示す.

1. コンソールディスプレイからオペレーション制御 プログラムを起動すると、フルスクリーン端末はマスタ ーメニュー画面となる(第4図).

2. プロシジャグループ番号1を選択しオプション入力するとサブメニュー画面になる(第5図).

 プロシジャ番号2を選択しオプション入力すると、 アナログデータ変換処理のプロシジャメニュー画面の第 1 頁が表示される(第6図).

4. 表示されているパラメタ値のうち変更したいもの

があれば修正する.第1頁の指定が良ければファンクションキイを使って他の頁を表示する.パラメタの指定が 終了したらファンクションキイ1を押してプロシジャを 起動する.実行中,キャンセルしたい時はファンクショ ンキイ10を押すと再確認の要求が出るので,YESか NOを指示する.

5. 実行終了後, パラメタ値を変更して実行する場合 はそのままの画面で4と同様に操作する.他のプロシジ ャ,例えば波形表示を実行する場合は,メニュー画面番 号を指定してサブメニュー画面,メニュー画面に戻るか, または直接プロシジャ名 WAVE を指定してプロシジャ

1 HYPO(V01/L01) 86/07/14 15:23:35 2 PROCEDURE MENU (1.2 ANALOG MT --> WAVE FILE) 1/6 3 OPTION ===> (0.0 : MASTER MENU, N.O : SUB MENU, N.N : PROCEDURE MENU) 4 5 START TIME (YYYYMMDDHHMMSS) 6 ===> 19860427170122 7 RECORD LENGTH (SEC) ===> 30 8 9 RECORD SPEED 10 ===> 2 11 (1 : 0.19CM/SEC) (2 : 1.90CM/SEC) 12 (3 : 19.0CM/SEC) 13 14 15 SAMPLING FREQUENCY ===> 500 16 MT OUTPUT FLAG 17 ===> A (A:ADD,N:NEW) 18 19 20 SLOW-CODE THRESHOLD ===> 0200 21 22 23 24 1.EXEC 2.AUTO 3.STOP 4.LIST 8.NEXT 9.DEFAULT PA2.RESHOW 第6図 メニュー方式オペレーションでのプロシジャメニュー画面 アナログデータ変換プロシジャの例.

Fig. 6 An example of procedure menu picture : analogue data transfer procedure.

メニュー画面に飛ぶ.オペレーションが全て終了したら,ファンクションキイ3を押すと,オペレーション制御プ ログラムは終了する.

4. データ処理

地震データ処理の成果として最も基本的なのは震源分 布である. 地震活動自体, 地熱活動の一部と考えられる し、さらに進んで地下構造、震源メカニズムなどの解析 をする場合も震源位置情報が必要になる.従って,震源 決定と,その入力データとなる初動到達時刻等の験測が データ処理の基本である.本システムでもデータ処理流 れ図(第7図)に示すようにルーチン処理の中で験測と震 源決定を行い.結果をファイルに保存して定期的に集計 し,震源分布図やリストを出力している.ルーチン処理 は九州豊肥地域の地震観測網(伊藤・杉原, 1985)および 東北滝の上地域の地震観測網(伊藤・杉原, 準備中)で収 録されるディジタル地震波形データを対象としている. それぞれのデータ形式を補遺1に示す. この他, ディジ タル収録のバックアップや補足観測データとして得られ たアナログレコーダ記録も A/D 変換処理を行い, ルー チン処理で取り扱うことができる. この処理については 補遺2に示す.

ルーチン処理から進んだ処理としては特別な地震活動 に注目して選択した地震データについての集計処理や震 源メカニズム決定,スペクトル解析による震源過程解析, 波形の特徴に注目した再験測と震源精密決定などがある. また,験測結果等を大型計算機に転送すれば,速度構造 インバージョンなどの大量計算処理をすることも可能で ある.

以下に各処理の内容について述べる.

4.1 ルーチン処理

ルーチン処理は験測作業と震源計算,及び集計作業か ら成る(第7図).地震波形を記録したテープが送られて くるとまず験測処理を行う.一月分のデータの験測処理 が終わった段階で震源計算を行い,各種リストの出力, 及び震源分布図の作成を行っている.

4.1.1 験測処理

験測処理は以下の手順で行っている.

1. 地震波形データを磁気テープから波形データファ イルに転送する.

 2. 波形データファイルのデータをグラフィックディ スプレイに表示して初動到達時刻と初動極性の験測を行う。

3. 初動到達時刻の験測が終わったデータについて,



第1因) 一 9 处理流和因



-533-

地震動終了時刻,最大振幅,平均周波数を計算する.

4. 最大振幅でスケーリングした波形リストを静電プ リンタプロッタに出力する.

このうち3と4は連続したジョブとして処理できるの で、人手を要するのは1で磁気テープをセットすること と2の験測作業である.この験測作業は以下の様にして 行う.

まず験測したい地震の地震 ID と表示形式の指定を行 う. 画面には一度に最大8成分まで表示できる. 1成分 について振幅は p-p で 320 ポイント, 画面上の長さで 2.7 cm, 時間軸は 3450 ポイント, 画面上の長さ 30 cm で表示する. 表示形式の指定は, 表示する成分として何 を選ぶか、振幅の表示スケール、時刻の表示スケール、 表示開始時刻,及びタイトルについて行うことができる. 頻繁に使う表示形式については8種類の標準画面が設定 してあるので、その中から選ぶことにより表示形式をい ちいち指定する手続きを省くことができる. 地震と表示 形式の指定が終わると、指定した地震について波形デー タファイルにある波形データが、既に地震パラメタファ イルに格納されている験測データとともに表示されて指 示待ちとなる. 験測結果をチェックし、不適切であれば 修正値を指示すると, 地震パラメタファイルの験測デー タが書きかえられる.指示はキャラクター1文字の入力 と、必要に応じてカーソルを使って行われる.指示でき るのは, P 波到達時刻験測, S 波到達時刻験測, 地震動 終了時刻の験測,仮の震源決定計算,験測結果の取り消 し, 地震データファイルの値の修正, 再表示, 継続表示, 終了指示である. P 波到達時刻の験測の時は, 到達時刻 だけでなく、初動極性も指示する. また仮の震源決定計 算は、おもに P 波到達時刻験測結果の良否の判断の参 考にするために行う. ノイズレベルに比べ信号レベルが それほど大きくない時は、前後の波と見分けがつきにく く P 波の同定に迷うことがある. そのような時, 震源決 定計算をして計算上. 一番もっともらしい波を選べばよ い.

会話型験測作業の能率は波形表示速度によって強く規 定されるので,これを改善することは本質的に重要であ る.現在,波形表示にかかる時間は8成分のデータを60 秒分表示するのに50秒,3.5秒分表示するのに21秒か かる.このうち主記憶からグラフィックディスプレイに 転送する時間は11秒で,残りはディスクから主記憶へ の転送とデータ変換に要する時間である.グラフィック ディスプレイとミニコン PFU 1500 とのインターフェイ スは,既製品としては最高速度70 kbps のシリアルイン ターフェイスを使っている.またディスクからのデータ 転送についてもアセンブラでプログラムを組むなどして 高速化につとめた結果,現在の表示速度を達成したので あるが,表示速度は速いほど良いので,さらに高速化を 目指して検討している.

初動到達時刻の験測については自動化をめざして AR モデルによる自動験測プログラムを開発中であるが,未 だ,処理速度の点で,ルーチン処理に組み込むには至っ ていない. 験測処理の結果は地震パラメタファイルに格 納されるが,そのほか,波形リストと初動験測画面のハ ードコピーもファイルされる.

個々の地震についてはルーチン処理によって震源位置, マグニチュード,初動波到達時刻,初動極性,卓越周波 数が計算されるが,波形パターンの特徴など数値データ としては表現しにくい情報もある.そこで我々はルーチ ン処理の一つとして波形リスト作成を行っている.これ は波形全体の特徴が見やすいように最大振幅でスケーリ ングして各観測局の上下動成分を並べて出力したもので, 整理のしやすさと画質の点から静電プリンタプロッタで A4 判の折りたたみ紙に出力している.

4.1.2 震源計算

ルーチン処理の中での震源計算は独自に開発したプロ グラム HYPOGS で行っている.本システムにはこの ほか USGS で開発されて,広く使われている HYPO 71 (LEE and LAHR, 1975)を縮小したプログラムもあるが, 滝の上地域の地震観測網のスケールが HYPO 71 を適用 するには小さいこと,システムの標準的な震源計算プロ グラムには,その一部機能を他の処理で引用する場合及 び,拡張性を考えると構造が適当にモジュール化されて いる必要があることから,新たにプログラムを開発した.

現在のプログラムでは速度構造は水平成層構造を仮定 し、観測時刻と理論走時の走時残差について最小二乗法 で決定している.最小二乗問題の解法としては特異値分 解法によっている.初期値依存性に対処するため,複数 の初期値の場合について計算し,走時残差が最小になる ものを解としている.

マグニチュード計算は地震動継続時間を使う方法と最 大速度振幅を使う方法を併用している.継続時間を Td (秒)で表わすと,継続時間マグニチュードは

M=a+b log10 Td (1)
 で表わすことができる(宇津, 1977).aとbは観測地点
 毎に与えられる定数である.最大速度振幅マグニチュードは最大速度振幅を Av(cm/sec),震源距離を r(km)で
 表わせば,

M=c+d log10 Av+e log10 r (2) で与えられる(宇津, 1977). ここで c,d,e は観測地点 毎に与えられる定数である. (1)式や(2)式の係数はマグ ニチュードが既知の地震から求めるのであるが,今のと ころ既知の地震のデータが不足して係数を決定すること ができない.そこで,とりあえず宇津(1977)にある係数 値

a = -2.36, b = 2.85, c = 2.94, d = 1.18,

e = 2.04

を用いている.

プログラム実行にあたっては計算する地震の地震番号, 収束条件,出力の詳しさを指定する.入力データとして 必要な験測値は地震パラメタファイルから読み込み,計 算の結果得られる震源位置とマグニチュードは地震パラ メタファイルに書き込まれる.

4.1.3 集計処理

ルーチン処理では以下の項目について一月間のデータ の集計処理を行っている.

- 1. 地震リスト
- 2. フェイズリスト

3. 日别地震発生頻度分布図

4. マグニチュード別地震発生頻度分布図

5. 震源分布図

地震リストは地震毎に震源時,震源位置,マグニチュ



Fig. 8 Hypocentral distribution of earthquakes by the Takinoue observation network with geothermal wells, observation sites and river.

ード,卓越周波数を一行に並べて表示する形式でライン プリンタに出力したものである.

フェイズリストは地震リストの出力項目に加えて各観 測点毎の P 波到達時刻, S 波到達時刻,地震動継続時間, 最大振幅等の験測データと観測局毎に計算したマグニチ ュードがまとめて出力される.

日別地震発生頻度分布図にはディジタル記録計のトリ ガー発生数と震源決定された地震の個数が,それぞれ日 別に示される.

マグニチュード別地震発生頻度分布図にはマグニチュ ード別の頻度分布と累積頻度分布のほかに、分布を表現 する Gutenberg-Richter の式のパラメタ, b 値の計算 結果も示される.

震源分布図としては平面図,NS 方向の断面図,EW

方向の断面図の三種類の図面を出力している.

尚, ルーチン処理に使用している集計処理プログラム のうち, 震源分布図作成プログラムとマグニチュード別 地震発生頻度分布図作成プログラムは表示内容や形式に ついて豊富なオプションがあり,いろいろな地震活動の 特徴を把握するために広く使われる.これについては 4.2.1 項で詳しく述べる.

4.2 応用処理

現在,本システムを使って行っている主な応用処理は 以下の3つである.

1. 集計処理

- 2. 震源メカニズム決定
- 3. 再験測及び震源精密決定

以下に各々の処理に関して処理プログラムの機能と処



第9図 滝の上地域の震源断面図の例

観測点位置と坑井の形状も重ねて示す.右下の図は断面図の範囲と投影面の位置を示す.

Fig. 9 Cross-section plot of hypocenters by the Takinoue observation network. The boundaries and projection line of the cross-section plot are shown on the lower right in the figure.

理例を紹介する.

4.2.1 集計処理

微小地震の研究では地震活動の様子をより詳細に調べ るためにルーチン出力以外の集計処理を行う必要性があ る.本システムには表示内容や形式をかなり自由に指定 できるプログラムが用意されている.いずれも対象とす る地震を期間,区域,質,及び大きさによって選択する ことができ,震央分布図と震源断面図,時空間分布図に ついては表示スケールを自由に指定し,坑井位置や形状 を重ねて表示できる. 震央分布図については, さらに河 川や等高線を重ねて表示できるし, 震源断面図と時空間 分布図は任意の断面で投影できる. 第8図は震央分布図, 第9図は震源断面図, 第10図は時空間分布図の例であ る. 震源断面図と時空間分布図では右下に出力範囲と投 影面が示してある.

第 11 図は規模別頻度分布図の例である. 図の上側に マグニチュード別に発生頻度と累積頻度を示し,下側に その分布を特徴づけるパラメタ,b 値の計算結果を示し







観測点位置も重ねて示す.右下の図は時空間分布図の範囲と投影面の位置を示す.

Fig. 10 Space-time plot of hypocenters by the Takinoue observation network. The boundaries and projection line of the distribution map are shown on the lower right in the figure.

てある. b 値の計算は字津(1965)の最尤法によっている が,そこでは取りもらしなく観測できる最小のマグニチ ュード値を仮定する必要があるので,いろいろに仮定し た場合について求まった b 値とその信頼区間を表示し てある. この図の例では累積頻度分布の折れ曲がりと b 値の安定性から最小マグニチュードは -1.0 と考えられ, 従って,この地震活動の b 値は 0.8±0.1 である. 尚, 第8図~第 11 図はいずれも滝の上地域での同じ群発地 震についての図である.

4.2.2 震源メカニズム解の決定

地熱地域で発生する地震の震源メカニズムを知ること は熱水系を構成する断裂の方向性や力学状態を推定する のに役立つ. 震源メカニズム解は互いに直交する二対の 偶力によって表現できる. 震波線を逆にたどって震源球 を中心とする単位球上での初動の押し引き分布を考えた とき,押しの領域と引きの領域は互いに直交する二つの 平面によって分けられる.この二つの節面を初動の押し 引き分布から決めるのが今の目的である.

震源メカニズム解はそれに付随する座標系(第 12 図) を指定することで表現できる.従って決定すべき独立な パラメタは三個ある.三個のパラメタの決定は最小二乗 法的に行う.即ち,仮定したモデルと観測結果を比較 し,最もよく合うものをメカニズム解として選ぶ.とこ ろが観測データ量が少ないと,観測値と矛盾しない解を 一意的に定めることができない.今の場合,観測データ は各観測点での初動の押し引き分布であるので一つの地 震のメカニズムを決めるためのデータ数は最大でも観測 点数である.我々の微小地震観測網には数点の観測点し かないので,個々の地震のメカニズムを決定するのは難 しい.そこで我々は主に複数の地震について合成したメ カニズムを求めている.震源位置が異なるがメカニズム の同じ地震がいくつかあれば震源球上の初動の押し引き



第11図 マグニチュード別地震発生頻度分布図の例 頻度分布,累積頻度分布の他にb値も示してある.





第12図 震源メカニズムに付随した座標系

Fig. 12 Coordinates system attendant on the focal mechanism.





分布のデータは十分な量になるので、その地震群のメカ ニズムを決めることができる. 但し地震群のメカニズム を同一と仮定したことの妥当性は注意深く検討する必要 がある.

我々の処理システムでは震源メカニズムの決定は第 13 図に示すようにグラフィックディスプレイを用いた 会話型処理と自動決定処理の両方で行うことができる. 会話型処理には自動決定処理用の入力データファイルを 作る機能もあるので自動決定処理の場合も通常は会話型 処理を通してから行う.以下に会話型処理と自動決定処 理のそれぞれについて説明する. 会話型処理はグラフィックディスプレイを介して行う. 会話型処理では初めに定義した地震群について初動極性 分布をいろいろ仮定したメカニズム解と重ねて表示して みることによって、メカニズムの違う地震を見いだして、 それを除いていって最終的に地震群とそのメカニズム解 を決定する.会話型処理は三つのフェイズから成ってい る.フェイズ1では地震群を定義する.フェイズ2では 震源球の投影方向を指示したあと、地震群の各々の地震 について地震パラメタファイルの震源位置データを引用 して震波線の射出角と方位角を求め、震源球面上での座 標を計算する.フェイズ3では七つの処理オプションの



84911190 84911130 84916649

8 ID NO.

第14図 震源メガニスム山力図の例 Fig. 14 An example of focal mechanism plot.

中から指定した処理を行う. このフェイズでは終了オプ ションを指示するまでオプションの指示とその実行を繰 り返すようになっている. オプション1ではデータの重 みづけを行う. 重みづけは0から 10 までの 11 ランク で行うことができる. 0を指定するとこの後, 初動極性 分布図には表示されない. 重みの値はメカニズム自動決 定計算の時にも使われる.処理オプション2を指示する と、まず初動極性分布が表示される、ここでカーソルを 使って仮の節面を指定する. 初めに二つの節面の交線が 震源球面を切る点 Z を、次に節面 XZ 面と震源球面の 交線上の任意の一点を指定する. ここで XZ 面とは二つ の節面のうち、点 Z からその節面と震源球面の交線に 沿ってみたとき、左手側に初動の押しの領域がくる節面 の方である.二点の指定が終了すると節面が計算される. オプション3では初動極性分布図が表示される.オプシ ョン4では初動極性分布にオプション2で指定したメカ ニズム解が重ねて表示される(第14図). メカニズム解 は節面のストライク角、ディップ角、スリップ角の数値 でも表示される.オプション5では自動決定計算用の入

カデータファイルが作られる.オプション6の処理では 初動極性分布図上に表示されたデータがどの地震のどの 観測点のデータであるかを調べることができる.この機 能を使ってメカニズム解と調和しない地震データをピッ クアップできる.会話型処理を終わらせるにはオプショ ン7を選択すればよい.

次に自動決定処理のプログラムについて述べる. プロ グラムは大別して二つの機能を持つ.一つは何点もの押 し引きデータが与えられたとき,そのデータを最も良く 説明するメカニズム解を求めること,もう一つはメカニ ズムが違うものを除いていくことである.以下にそれぞ れの機能を実現するためのアルゴリズムを述べる.

〈押し引き分布からメカニズム解を決定する方法〉

P 波の初動が押しである確率が次式で表わされると仮 定する.

$$\pi = \gamma + (1 - 2\gamma) \mathcal{O}(\rho A)$$

ここで

$$\Phi(x) = \int_{-\infty}^{x} \frac{1}{\sqrt{2\pi}} e^{-\frac{t^2}{2}} dt$$

--- 540 ---

A は仮定したメカニズムに対する振幅で, 震源メカニズムに付随した座標系(第 12 図)を使って

 $A = \frac{1}{R} \sin^2 \theta \sin 2\varphi$

で表わされる. ρ はノイズを反映するパラメタで, ゼロ ならばノイズレベルが完全に信号レベルを越えているこ とを示し,大きい正値ならばノイズレベルが非常に低い ことを表わす.実際,

 $\rho A = 0 \longrightarrow \pi = 1/2, \ \rho A = \infty \longrightarrow \pi = 1 - \gamma$

γ は押しであるはずのものを間違って引きと観測してし まう確率を表わす.

以上の仮定のもとにメカニズム解に付随する座標系を 規定する三個のオイラー角と ρ, γ を最尤法で決定する. ρ と γ は一般には地震毎,観測局毎で異なるが,そのま までは条件数に比べ未知数が多いので,いくつか仮定を する.仮定のしかたに応じていくつかのモデルができる. プログラムでは6通りのモデルから選択できるようにな っている.例えばモデルの一つは,測定誤差はゼロでノ イズレベルはすべての地震観測点で共通であることを仮 定して,地震iの観測点jでの初動が押しになる確率は,

 $\pi_{ij} = \varPhi(\rho, A_{ij})$

で表わせると仮定するものである.これまでの定式化は BRILLINGER et al., (1980) に従ったものである.我々の プログラムではさらに震源位置の誤差の影響も考慮して いる.これは,滝の上観測網の場合,震源位置の100 m 程度の誤差があると,震源から観測点への震波線の射出 方向について,10 度以上の誤差になりうることに配慮 したものである.そこで,対数尤度関数としては,

$$L = \sum_{ij} \int \left[\frac{1 + Y_{ij}}{2} \log \pi_{ij}(x_i) + \frac{1 - Y_{ij}}{2} \log(1 - \pi_{ij}(x_i)) \right] \times \lambda_{ij}(x_i) \times W_{ij} d^3 x_i$$

を考えることにする. ここで Y_{ij} は観測点 j で地震 i の 初動が押しと観測されたときは +1, 引きならば -1 と する. W_{ij} は押し引きの観測値の重みを表わし, 押し 引きが不明瞭な場合はゼロを与えればよい. x_i は地震 i の震源位置を示し, λ_{ij} は震源位置の誤差を評価する重 みである.

〈地震の取捨選択〉

まず,ある地震群のデータ全部を使ってメカニズムを 求める.次に地震群の中からメカニズムが違うものを除 いていく.プログラムでは、あるしきい値 N を設定し、 全部のデータを使って得られた結果と N 点以上の観測 点で観測値が適合しない地震については、メカニズムが 違うものとして除き、残りについて再びメカニズムを求 める.これを計算結果と観測値の不一致が小さくなるま で繰り返す.

〈プログラムの実行方法〉

初動の押し引き分布のデータファイルと処理オプショ ンを指定するデータのファイルをセットしてプログラム を起動する.押し引き分布からメカニズム解を決める部 分の計算量が大きいので、転送して大型計算機で実行す る.計算結果は処理システムのファイルに転送され、グ ラフィックディスプレイに表示される.

4.2.3 再験測と震源精密決定

ルーチン処理では初動到達時刻の験測を定型的画面で 行っているために、ノイズレベルが高かったり地震が重 なって発生した場合は初動到達時刻をずれたところで読 みとったり、誤って別のフェイズを読みとってしまうこ とがあるが、波形を注意深く調べることによって正しく 験測できることがある。例えば、パーティクルモーショ ン図や、全成分の波形を並べた図(第 15 図)を見比べた り、変換波や反射波、屈折波の走時と振幅比をモデル計 算して対比することにより、フェイズの同定が確かにな る.本システムにはそれぞれの処理をするためのプログ ラムが用意されている。験測の精度が向上すると震源位 置の精度も向上するので、地震データから推察する地熱 活動や地熱構造モデルも、より正確になる。

群発地震の中には波形のよく似た相似地震が含まれて いることがある.この場合は別々の地震の同一観測局で の地震波形の時間ウインドウをずらして位相差を見るこ とで各フェイズについて、その観測点での到達時刻差 をサンプリング周期以上の精度で求めることができる (NAKAMURA, 1978, POUPINET et al., 1984). 第16図は 中央に示した二つの波形記録についてタイムウインドウ をずらしながらクロススペクトルをとった時、位相差が どのように変化するかを図の上の部分に示してある.時 間ウインドウが違うと波相も異なるが、二つの波形間の 位相差、即ちその波相の到達時刻差も異なっていること がわかる.図の下の部分は周波数を縦軸にとって、クロ ススペクトルとコヒーレンスと位相差の周波数分布を示 してある、棒の長さが位相差を表わし、幅がコヒーレン スとクロススペクトル成分を示す. コヒーレンスが良く, スペクトル成分も大きい周波数領域の位相差が、その時 間ウインドウでの波相の位相差を示していると考えられ る. 図の上の部分に示した位相差は周波数成分毎にクロ ススペクトルとコヒーレンスで重みづけして得た平均値 である. 第 17 図は時間ウインドウを指定してクロスス ペクトルとコヒーレンスと位相差を示した図である.こ の図は三つのグラフから成り,上から位相差,コヒーレ

ID= 385073710 1985.07.20 13:01:59.542 AMP.SCALE=20MKINE(P-P)





示してある. 縦軸はフェイズスペクトルについては度単 合はクロススペクトルは 30-40 Hz で卓越していて,コ 位で示してあり、クロススペクトルについては最大値で ヒーレンスは 10-45 Hz で良い.そこで位相差について 正規化した値で示してある. 位相差については 1 msec

ンス,クロススペクトルがそれぞれ横軸を周波数として 毎の時刻差に対応した補助線も示してある.この図の場 は 30-40Hz の部分を見ると, 3msec の時刻差に対応



第16図 相似地震波形の位相差の時間変化図

Fig. 16 Delay of arrival times between similar waveform earthquakes in milliseconds as a function of the time along the seismogram in seconds.

していることが1msec 以内の精度でいえる.

以上のような方法により改訂された験測値を用いて震 源計算をすれば、得られる震源分布は、より正確なもの になり、詳細に地下構造を検出できる可能性がでてくる。 特に相似地震については震源位置が近いと仮定して良い ので、マスターイベント法を適用して複数の地震の相対 的な震源位置関係を精密に決定できる。本システムには 伊藤・黒磯(1979)と同様の取り扱いによるマスターイベ ント法の震源決定プログラムが組み込まれている。

5. まとめ

ここで述べた微小地震データ処理システムの特徴は以 下のとおりである.

1. グラフィックディスプレイを介して処理を会話形 式で能率よく行うことができる.

2. 験測,震源決定,集計処理といったルーチン処理

は、初動到達時刻の験測以外は自動化されていて人手を かけずにスムーズに処理ができる. 1ヶ月間に処理すべ きデータ量は 2400 フィート磁気テープ約 20 巻である が、7 日間で処理できる.

3. 波形データと地震パラメタファイルの利用が専用 のファイルアクセスルーチンを用いて容易に行える.

4. 大型計算機と専用回線で接続されているので大量 の計算は大型計算機で実行することができる.

5. データ処理システムのオペレーションをフルスク リーン端末を用いてメニュー形式で容易に行うことがで きる.

一方, 今後検討すべき点として考えられるのは以下の とおりである.

1. 初動到達時刻の験測も自動化してルーチン処理を 完全に自動化すること.

2. ルーチン処理で S 波到達時刻のデータも利用する

- 543 -



こと.S波到達時刻の自動験測を行い, 震源決定の際に そのデータを使う.

3. 波形データの変換転送速度を速くすること.現在, ルーチン処理では磁気テープから波形ファイルへのデー タの入力とグラフィックディスプレイへ波形を表示する ときのデータの変換と転送で時間を費やしている.自動 験測処理でもデータの引用が律速過程になっている.

 処理のメニューをふやすこと. 例えば MEM 法に よるスペクトル計算,フィルター処理,一般的な速度構 造での走時計算,波形データのキャリブレーションなど.
 地震パラメタファイル管理機能の強化. 例えばデ

ータの待避,復元を容易にする.

6. より大容量のマスストレージの開発を待って,波 形データベースを構築する. 以上,地熱地帯の微小地震のデータ処理用に開発した システムについて述べてきた.このシステムはまだ完全 なものではなく,現在も改良を加えているが,既に震源 決定,結果の集計などのルーチン処理を半自動的にスム ーズに行えるようになっている.またスペクトル解析や 震源メカニズム決定などの特別な処理も行える.

今後もこのシステムの改良を続け、より使いやすい、 より高性能のシステムへと作り上げてゆきたいと考えて いる.

文 献

- BRILLINGER, D. R., UDIAS, A. and BOLT, B.A.
 (1980) A Probability Model for Regional Focal Mechanism Solutions. *Bull. Seismol.* Soc. Am., vol. 70 p. 149–170.
- 富士通(1981) PANAFACOM OS/UAS PROSID 解 説書(リモートセンシング画像データ処理シ ステム). 125 p.
- 浜田和郎ほか(1982) 関東・東海地域地殻活動観測網 一国立防災科学技術センターー. 地震2, vol. 35, p. 401-426.
- 伊藤 潔・黒磯章夫(1979) 小地震の前震余震分布. 地震 2, vol. 32, p. 317-327.
- 黒磯章夫・渡辺 晃(1977) 阿武山地震観測所の微小 地震テレメータシステムについて.地震2, vol. 30, p. 91-106.
- LEE, W. H. K. and LAHR, J. C. (1975) HYPO 71 (Revised): A Computer Program For

Determining Hypocenter, Magnitude, and First Motion Pattern of Local Earthquakes. U. S. G. S. Open File Report 75-311.

- 前田 亟・本谷義信・鈴木貞臣(1978) 北海道大学の 地震,地殻変動テレメータデータ集録システ ムについて. 地震2, vol. 31, p. 401-413.
- NAKAMURA, Y. (1978) A₁ Moonquakes : Source Distribution and Mechanism. Proc. Human Planet. Sci. Conf., 9th, p. 3589-3607.
- POUPINET, G., ELLSWORTH, W. L. and FRECHET, J. (1984) Variations in the Crust Using Earthquake Doublets : An Application to the Calaveras Fault, California. J. Geophys. Res. vol. 89, p. 5719-5731.
- 宇津徳治(1965) 地震の規模別度数の統計式 log n=
 A-bMの係数 b を求める一方法.北大地球
 物理研究報告, vol. 13, p. 99-103.
 (1977) 地震学.共立出版, 306 p.
- (受付:1986年4月21日;受理:1986年7月22日)

補遺 1. 本システムで扱うディジタル 地震波形データ形式

本システムでは2種類のディジタル地震波形データを 扱う.九州豊肥地域の地震観測網のデータ(タイプ A) と東北滝の上地域の地震観測網のデータ(タイプ B)であ る.それぞれのデータ形式を第 A1 図〜第 A6 図に示す.

補遺 2. アナログデータ処理

アナログデータレコーダで記録された地震波形データ の解析のためには解析すべき地震記録部分を捜して再生 し、初動到達時刻等を験測し、処理結果をファイルする 必要があるが、この処理をすべて手作業で行っているの では能率が悪い.アナログデータを A/D 変換して後の 処理はディジタルデータと同様にできるようにすれば 処理はかなり省力化される.本システムのプログラム ANLGMT はアナログデータレコーダで記録されたデ ータのうち指定した時刻のデータ部分を捜し出したあと A/D 変換し、処理システムで扱えるフォーマットのディ ジタルデータを編集するプログラムである.処理対象と なるデータはソニーマグネスケール社製アナログデータ レコーダ UFR-31400 AL によって計測用テープに記録 されたもので,スローコードの違う二種類のタイプがあ る.各々のスローコードを第 A7 図と第 A8 図に示す. スローコードを読んでデータの該当部を捜すのはテープ サーチ装置を制御して行い,A/D 変換は ICU 装置のア ナログ入力モジュールによって行う.アナログ処理のブ ロック図を第 A9 図に示す.

テープサーチ装置はスローコードの種類と記録時のテ ープ速度をスイッチでセットしておけばサーチ時刻の指 定とサーチ動作は計算機で制御できる.サーチ動作中は 読み取った時刻が7セグメント LED で表示される.

ICU 装置には入力チャンネルが 16 あり,最高サンプ リング周波数 100 kHz での A/D 変換が可能である.ア ナログ操作パネルでは BNC コネクタ入力でのアナログ 信号の接続,利得の切り換え,A/D 変換のモニターがで きる.データはデータ部 12 ビット(2の補数表現)とゲ イン4ビット(2の指数表現)の合計 2 バイトで表わされ る.ゲイン値は固定で,1,2,4,8 の4段階の中からアナ ログパネルで設定した値が使われる.

- 545 -



第A1図 タイプA(九州豊肥地域での集録データ)の磁気テープフォーマット Fig. A1 Tape format : Type A(Kyusyu Hohi Area)

- 546 --

質調查所月報(第37巻第10号)

闳

地質調査所における微小地震解析システム(杉原光彦・伊藤久男)

TYPE A HEADER BLOCK

4

TAPE		7	6	5	4	3	2	Ι	0	Ρ		віт	NUM	BER		
MOTION		V	V	VI	VI	VI	VI	<u>v</u> 1	. .	-			-		۲	
	1	12 V	12 V	12 V	12 V		V			-		YEA	к			
	2	14 Ma	T4 NAo	T4 Ma	T4 Ma	13 M.	13 M.	T3	13 M.	F		MON	ιты			
	3 A		De		Da	NI	D.	D.		F						RECORD
	5	Ha	H.	H ₂	H2	н.	н.	Ы.	<u>н</u> .	P		HOL	IR			START TIME
	5	Ma	Ma	Ma	Ma	MA.	M.	M.	MA.	P		MIN				•••••
	7	Sel	5.	S.	Se.	S.	S.	S.	S.	B		SEC	012			
	, ,	7.	7.	7.	7.	7.	7.	7.	7.	╘		019	SEC			
	٥ ۵	A Z	<u> </u>	N	AZ NI	4 I N	N	N	N	-	٦	0.13			ļ	
	10	N	N	N	N	N	N	N	N	÷		NUN	IBER	OF	EA	RTHQUAKE
	10	R	R	R	R	R	R	R	R	P	4					
	12	B	R	R	R	R	R	R	R	P		NUN	IBER	OF	OE	SERVATION STATIONS
	13	G	G.	G.	G.	G.	G.	G.	G.	P	1				٦	
	14	G	G	G,	G.	G	G	G	G	P		СН	1			
	15	Ga	Ga	Ga	Go	Ga	Ga	Ga	Ga	P	1					AMP GAIN
	15	- C2	<u>u</u> 2		02	<u>م</u> ر	u ₂	ω ₂	92		7					(MACNIEICATION)
						-74	_	-	_							(MAGNIFICATION)
	59	G.,	Ga	Ga	G.,	G ₂₄	G.,	G ₂₄	Ga	Р	٦					
	60	G24	G 24	G24	G24	G24	G24	G 24	G24	P		СН	24			
	61	T.	T	T.	T ₁	T,	T.	T ₁	T ₁	P	4				\leq	
	62	T	T	T.	T	T	Ti	T	T	P		СН	1			
	63	T ₂	T2	T ₂	T ₂	T,	T2	T ₂	T ₂	P	1					
	00	<u> </u>	.2		1.2	A										OF SEISMOMETER
		_	[t	1	ť₩	-				Í					(01Hz)
	107	T.,	Τ.,	T ₂₄	T24	T24	T24	T24	T24	Р	ר					(0.11)2)
	108	T.,	T ₂₄	Τ.	T ₂₄	T24	T24	T24	T24	P		СН	24			τ
	100	S.	S.	S	S	Si	S	S.	S	P	1				\leq	
	110	S	S	S	S	S.	S,	S	S,	Р		СН	1			
	111	S2	S ₂	S ₂	S ₂	S ₂	S2	S2	52	P			•		1	SENSITIVITY
						A			+		11					(10mV/Kine)
					T	ŤV	<u> </u>		T		İ					(101117/1110)
	155	S24	S ₂	S ₂	S24	S24	S24	S24	S24	Р	1					
	156	S24	S2	S2/	S24	S24	S24	S24	S24	P	1	СН	24			
	157	T	T	T	T	T	T	T	T	P	1<				1	
	158	T	T	T	Ti	T.	T.	Ti	Τ,	P	1	STA	ATION	1		
	159	T ₂	T ₂	T ₂	T2	Τ2	T2	T ₂	T,	Ρ	<					TRIGGER LEVEL
		-			<u> </u>	A	-				11					("Kine)
		<u> </u>	1	T	T	T' V	1		T	1	1					(m
	172	Ta	Ta	Ta	Ta	Ta	T ₈	T ₈	T ₈	Ρ	1`					
	173	Ta	Te	Ta	T ₈	T ₈	Ta	Ta	T ₈	P	1.	SU	ALION	8	j	
	174		-	1		1	<u> </u>		1	Ρ	1^				-	
	175	-			1		1	1	1-	Ρ	1					
	176	1	1	\top	<u> </u>	1	1		1	P	1				•	
						A		1]	AI	1. 7	FRO		
			T	Τ	T	Ţ₿	1		1		1					
	1150		T	1	1		-	1	T	P	1			'		
	1151		T		1				Τ	Ρ	1					
	1152									Ρ]_	ļ				
					-											

第A2図 タイプA(九州豊肥地域での集録データ)の磁気テープフォーマット(ヘッダーブロック) Fig. A2 Tape format(header block): Type A(Kyusyu Hohi Area)

TYPE A DATA BLOCK

	76	5	4	3	2	Ι	0	Ρ		BIT	NUME	ER		
		D	D	Di	Di	D	D	Р	١٦					
2		D	D	D	D	D	D	Ρ		СН	1	Di	RADIX	COMPLEMENT
3	D ₂ D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	Ρ	11				5000	
4	D ₂ D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D2	Ρ		СН	2	-	32768	- × Di (m V)
5	D ₃ D ₃	D ₃	D ₃	D_3	D_3	D_3	D ₃	Ρ	1	011	•			
6	$D_3 D_3$	D ₃	D ₃	D_3	D_3	D_3	D ₃	Ρ	IJ	Сн	3			
7	D ₄ D ₄	D ₄	D ₄	D_4	D_4	D4	D₄	Ρ	$ \rangle$	сu	4			
8	D ₄ D ₄	D ₄	D ₄	D ₄	D4	D4	D ₄	Ρ	IJ	Сн	4			
9	D ₅ D ₅	D ₅	D ₅	D ₅	D_5	D ₅	D₅	Ρ	1	сц	5			
10	D ₅ D ₅	D ₅	D ₅	D ₅	D ₅	D ₅	D5	Ρ]	on	5			
1st				A,					Į					
DATA SCAN		-		Ŷ										
45	D ₂₃ D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	Ρ		СН	23			
46	D ₂₃ D ₂	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	P	Į	••••				
47	D ₂₄ D ₂	D24	D ₂₄	Ρ		СН	24							
<u>V</u> 48	D ₂₄ D ₂₄	D24	D ₂₄	P	Į									
A 49			D	D	D	D	D	P		СН	1			
50				D	D ₁	D	D	P	Ų					
2nd 51		D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	P		СН	2			
DATA SCAN 52		D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	D ₂	P	2					
53		D3	D ₃	03	D_3	D ₃	D3	P		СН	3			
54	$D_3 D_3$	D ₃	D_3	U ₃	U ₃	U_3	D_3	٣	1					
				\mathbb{A}										
572	D. D.	D.,	D.,	Ď.,	n	n.,	n.	P	1					
12th 573	D ₂₃ D ₂	D	D ₂₃	D	D.,	D ₂₃	D ₂₃	P		СН	23			
DATA SCAN 574	D ₂₃ D ₂	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	D ₂₃	D.,	D ₂₃	P	K	•				
576	De De	D.,	D.,	D.,	D.,	D.,	D.,	P		СН	24			
	D. D.	D ₂₄	D,	D.	D.	D,	D.	P	K					
T 578	D. D.	D,	D,	D,	D,	D,	D,	P		СН	1			
579	D ₂ D ₂	D,	D,	D,	D,	D,	D,	P	K					
580	D ₂ D ₂	D,	D ₂	D_2	D ₂	D,	D,	Ρ		СН	2			
12th 581	D ₃ D ₃	D ₃	D ₃	D_3	D.	D.	D.	Ρ	1					
DATA SCAN 582	D ₃ D ₃	D ₃	D ₃	D_3	D ₃	D ₃	D ₃	Ρ		СН	3			
DAIN ODAN									Ĺ		•			
				ſΨ]					
1103	D24 D2	D24	D24	D24	D ₂₄	D24	D24	Ρ	١١	сц	24			
1104	D24 D2	D24	D ₂₄	D ₂₄	D ₂₄	D24	D24	Ρ		Сп	24			
A II05	D ₁ D ₁	D	Dı	Dı	D	D	D	Ρ	١١	сu	1			
1106	D ₁ D ₁	D	Dı	Dı	D	Dı	D	Ρ	IJ	Сп	1			
1107	D ₂ D ₂	D ₂	D ₂	D₂	D₂	D ₂	D ₂	Ρ]]	сц	2			
24th 1108	D ₂ D ₂	D ₂	D ₂	D_2	D2	D₂	D₂	Ρ	IJ	СП	2			
DATA SCAN				A.			L		Ļ					
		-		V		L	L							
1149	D ₂₃ D ₂	3 D ₂₃	D23	Ρ]]	сн	23							
1150	D ₂₃ D ₂	1 D23	D ₂₃	P	Ŋ									
1151	D ₂₄ D ₂	1 D24	D ₂₄	D24	D ₂₄	D24	U24	P		сн	24			
1152	$D_{24} D_{2}$	U24	U ₂₄	U ₂₄	U ₂₄	U24	U24	P]]					



- 548 -





- 549 ---

地質調査所における微小地震解析システム(杉原光彦・伊藤人男)

TYPE B HEADER BLOCK

TAPE A MOTION 7 6 5 4 3 2 1 0 P BIT NUMBER

1	F ₂	F 2	F ₂	F ₂	F1	F1	F1	F1	Ρ)	FILE NUMBER (4 digit)
2	F4	F٩	F4	F₄	F ₃	F ₃	F ₃	F ₃	P	Į	(,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,
3	C2	C₂	C2	C2	Cı	CI	Cı	C,	Ρ		FORMAT CODE (4 digit)
4	C4	C₄	C₄	C4	C3	C ₃	C3	C3	Ρ	J	
5	A ₂	A2	A ₂	A2	A ₁	A,	Ai	A,	Ρ		AREA CODE (2 digit)
6	R ₂	R ₂	R ₂	R ₂	\mathbf{R}_{1}	R ₁	RI	R ₁	Ρ		REEL NUMBER (2 digit)
7						_			P		
8	0	0	0	0	R	R	R	R	Ρ		RECORD MODE 1 : TRIGGER REC.
9									Ρ		2: MANUAL REC.
10									Ρ		(3: CALIBRATION REC.
11	B₂	B₂	B2	B ₂	Bı	Bı	B	Bı	Ρ		BYTES/SCAN(B) (3 digit)
12		1	1		B3	B ₃	B ₃	B ₃	Ρ		SAMPLE INTERVAL (I) 1: 1msec 2: 2msec
13	1	1	0	0	1	1	0	0	Ρ		LA: 0.5msec
14	C,	C,	Co	Co	Co	Co	Co	Co	Ρ]]	PRE-AMP. GAIN CODE (dB)
15	C₂	C₂	C2	C₂	C,	Cı	C	Cı	P		(6 BIT/CODE)
16	C3	C3	C3	C ₃	C3	C3	C ₂	C ₂	Ρ]]	A:0.5min 1:1min
17	R ₂	R ₂	R ₂	R ₂	Rı	Rı	R ₁	RI	Р		RECORD LENGTH 2:2min 4:4min
18	Т	Т	T	Т	J	J	J	J	Ρ	1.	RECORD TYPE(T), GAIN MODE(J)
19	G₄	G₄	G3	G3	G2	G2	Gı	G	P]]	
20	G ₈	G ₈	G,	G,	G ₆	G6	G₅	G₅	P		
21	G ₁₂	G12	GII	GII	Gio	G10	G,	G۹	Ρ		PRE-AMP. GAIN
22	G16	Gie	G15	G	G14	G14	G	G13	Р		(2 BIT/CHANNEL)
23	G ₂₀	G ₂₀	G	G	Gia	Gie	G	G ₁₇	P		
24	G ₂₄	G ₂₄	G23	G ₂	G22	G22	2 G2	G2	P	15	
25	D	D	D	D	D	D	D	D	P		DELAY TIME (SEC)
26	D	D	D	D	D	D	D	D	P	1	
27	Y ₂	Y ₂	Y ₂	Y ₂	Y ₁	Y	Y	Yı I.	P	4	YEAR
28	M ₂	M ₂	M ₂	M ₂	M	M	M	MI	P	4	MONTH
29	D2	D ₂	D2	D ₂	D	Di	01	101	P	4	DAY
30	H ₂	H ₂	H ₂	H ₂	H,	H	H	H	P	-	HOUR TRIGGERED TIME
31	M ₂	M ₂	M ₂	M	M	M	M	MI	P	4	MINUTE
32	S ₂	S ₂	S ₂	S ₂	S I	SI	S		μP	-	SEC
33	Z ₂	Zz	Z 2	$ Z_i $		121	4		1 P	-11	mSEC
34	-	1_	1_	_	14:	43		143	P	-13	
35	E2	E2		-	느느	E	E	두		-	NUMBER OF CHANNEL
36	E4		E4			Eg				-14	J
37			2 02	2 0;	20	10	1			-	NUMBER OF KIIO-BYTE/BLOCK
38	104	10,	101		10:		3 0	30		-14	{
39	1S	S	IS	S	13	10		10		-	UNIT SENSITIVITY (mV/Kine)
40	1s	15	13	10	10	0	0	0		47	
41	10	13	0	0	0	0	6	5			
42	02	137	132			5				H	
43			1-3	3	3 3	1-	10	<u>, , , , , , , , , , , , , , , , , , , </u>	<u>'</u>	-	SENSITIVITY
	1	+	+-	+	╡╢	一	+	+-	+	f	- 5 × 5
62	te.	10	10	-	10	1 S	15	- 5		5	CH 22
02 62	32	2 32	2 32	2 3	2 3	2 02				5	CH 23
6 <i>3</i>	100	3 3	3 32							5	CH 24
04	32	4 3	4 3	4 3	10		10		4		S)

第A5図 タイプB(東北滝の上地域での集録データ)の磁気テープフォーマット(ヘッダーブロック) Fig. A5 Tape format(header block) : Type B(Tohoku Takinoue Area)

TYPE B DATA BLOCK





地質調査所月報(第37巻第10号) SLOW CODE FORMAT: TYPE A (Ex. Dec. 31, 21:18)



SLOW CODE FORMAT: TYPE B (EX. Dec. 31, 21:18)



Fig. A8 Slow-code used for analogue recording(Type B: Takinoue observation network)



第A9図 アナログ処理の流れ図 Fig. A9 Flow chart of analogue data processing.