## 3. 研究報告

## 3. 1 地震計を用いた自然地震観測によるプレート構造調査

3.1.1 中感度地震観測によるプレート構造調査

## (1)業務の内容

## (a) 業務の目的

首都圏に新たな中感度地震観測点を機動的に設置し、自然地震の稠密観測を行う。これ により、精度の高い震源分布や強震動予測に必要な地震波速度と非弾性常数の三次元的な 分布を明らかにするとともに、プレート境界面の形状やプレート内における弱面の存在等 を把握する。特に、フィリピン海プレート内部(スラブ内)の構造を解明する。

## (b) 平成 19 年度業務目的

首都圏の約400箇所に中感度地震計を設置してデータを連続観測するシステムを設計し、 約130式の観測装置を整備して、室内で性能試験を行い、所期の性能が得られることを確 認する。首都圏の45箇所で環境調査等を実施して、開発した地震観測装置を設置する。 地震研究所に「データ収集・処理・公開センター」を設置してデータを収集・処理を開始 する。房総半島に設置されている観測点からのデータを収集して、予備的な解析を始める。

## (c) 担当者

所属機関	役職	氏名	メールアドレス
東京大学地震研究所	教授	平田 直	
東京大学地震研究所	特任教授	笠原 敬司	
東京大学地震研究所	准教授	酒井 慎一	
東京大学地震研究所	准教授	森田 裕一	
東京大学地震研究所	准教授	卜部 卓	
東京大学地震研究所	准教授	鷹野 澄	
東京大学地震研究所	准教授	飯高 隆	
東京大学地震研究所	助教	鶴岡 弘	
東京大学地震研究所	助教	五十嵐俊博	
東京大学地震研究所	助教	加藤愛太郎	
東京大学地震研究所	助教	中川 茂樹	
東京大学地震研究所	産学官連携研究員	佐々木俊二	
東京大学地震研究所	学術研究支援員(技術者)	川北 優子	

## (2) 平成 19 年度の成果

#### (a) 業務の要約

首都圏の約400箇所に中感度地震計を設置してデータを連続観測するシステムを設計した。135式の観測装置を整備して、室内で性能試験を行い、所期の性能が得られることを確認した。首都圏で環境調査等を実施して、45箇所に設置場所を選定して、開発した地震観測装置を設置した。地震研究所に「データ収集・処理・公開センター」を設置してデータを収集・処理を開始した。房総半島に設置されている観測点からのデータを収集して、予備的な解析を始めた。

#### (b) 業務の成果

#### 1)首都圏中感度地震観測網(MeSO-net)の設計

#### a)首都圏中感度地震観測網の目的

首都圏下の地殻・マントルの構造と地震活動との関係を明らかにすることにより、本州 弧中央部を形作る陸側のプレート(ユーラシアプレートあるいは、北アメリカプレート、 アムールプレートなど諸説があるがここでは、陸側のプレートと呼ぶ)、フィリピン海プレ ート、太平洋プレートの3つのプレートの位置関係とプレート内部の構造など(プレート 構造)を解明する。本サブプログラム①の分担課題3と4(歴史地震の研究、震源断層モ デル等の構築)では、プレート構造を用いて震源を仮定したときの強震動の分布を予測し、 観察された被害分布と推定された強震動分布を比較することによって、震源の深さや地震 規模を推定することを目指す。このため、本観測網はこの目的に資する空間分解能の高い プレート構造を求めることのできる観測データを提供できる必要がある。さらに、2つの 海洋プレートの相互作用をプレート内部の変形に注目して理解するために、プレート内の 弱面の検出を目指した観測を行う。

これらの科学的目的のために、首都圏の約 150 km x 150 km の地域の地表から深さ 40km 程度までの領域で、空間分解能 5km 程度の速度分布を推定するためのデータを得る ことを目指す。地震波形解析に基づいてプレート構造を推定することを目指すために、観 測網内とその周辺の地震の観測とあわせて遠地地震や常時微動のデータも収集する必要が ある。速度構造と微小地震の震源分布との関係を明らかにするとともに、有感地震を含む 大・中地震の震源過程を解明して、プレートの相互作用による起震応力(発震機構)、震源 過程を解析するのに資するデータを収集する。このために、常時微動から有感地震までの 地震波を連続して収集する観測網とする。

## b) 観測システム設計の基本的な考え方

本プロジェクトで設置する中感度の稠密地震網の基本的な目的を整理して、首都圏中感 度地震観測網(<u>Me</u>tropolitan <u>Seismic Observation network</u>: MeSo-net)の基本設計を行 った。この観測網の特徴は、(1)都市部のやや広域(100-150km)の地域に、(2)稠密 (3-5km 間隔)な地震観測網を構築して、(3)多観測点(400 点)からの高品位の連続 地震データを維持管理にコストをかけずに収集・蓄積し、(4) 広範な研究者がデータを活 用するシステムとすることである。我が国でもっとも規模の大きい定常的な地震観測網は、 防災科学技術研究所が運営する高感度地震観測網(Hi-net)<sup>1)</sup>である。Hi-net は全国の約 700 点から高品質の連続データが収集され、広く研究者に公開される世界で最も優れた地 震観測システムであり、我が国の基盤的な調査観測として位置付けられている<sup>2)</sup>。本プロ ジェクトで構築する観測網も、多点の観測点からデータを収集して、データを公開すると いう点では、Hi-net 構築の考えかたを取り入れることができる。さらに、都市部で稠密な 観測点を建設するという点では、これまでに例を見ない観測網であり、さらに、本プロジ ェクトで観測網を設置する地域は、大地震の発生確率が高いとされ、中規模の有感地震が 頻発する地域でもある。これらの、観測の目的と観測環境の特徴に最適な観測網を設計す る必要がある。

大地震発生前後の観測記録には、前震、本震、余震が含まれているので、それらを漏れ なく記録することは、本プロジェクトのように、大地震の地震像を解明する研究では特に 重要である。このためには、小地震から、大地震の地震動を記録できる広いダイナミック・ レンジの観測システムが必要である。同時に、大地震時に電力・通信のインフラ設備に破 損が生じても取得されたデータが保全され、電力の許す範囲でデータを取り続けることの できる堅牢(robust)な観測網であることが必要である。これまでの地震観測システムで は大地震発生時の停電や回線不通の際に観測データに欠落が生じることがあり、貴重なデ ータが失われることがあった。本プロジェクトで開発する装置ではこの欠落をなくすため に、一つのセンターが観測網全体を集中制御するのではなく、約400観測点に設置された 装置が必要に応じて観測点にデータを一時保存するなどの手順を取りながら、それぞれ自 律的に回線状態やセンター側の状況を判断して、データを確実にセンターに送信し蓄積す る方式(自律協調型地震観測方式)を採用した。そのために新しいデータ転送システムを 開発した。停電時には可能な限り蓄電池で観測を継続するとともに、その間の観測データ 蓄積が可能な低消費電力型の地震観測装置が必要である。MeSO-net の多くは、人口稠密 地域であるため、一般には電力・通信回線の環境は良いが、大地震発生時以外にも、人工 的な理由による停電や回線の切断も発生する。回線の品質は、回線契約のコストに直接関 係するので、必ずしも、完全に回線品質が確保されていない回線を使うことができれば、 経費の削減に結びつく。例えば、無線 LAN 等で、回線品質の確保しづらい環境でも最終 的なデータの品質が確保されることは重要である。

さらに、約400か所の観測装置を少人数で監視・保守するため、観測点それぞれにおい て観測装置の動作監視・死活監視を自動的に行い、その情報が自動的かつ確実にセンター に伝えられることが必要である。そのために<u>Simple Network Management Protocol</u> (SNMP)を用いたシステムの自動監視を行い、その実現のために制御の対象となる機器 に管理情報(<u>Management Information Base: MIB</u>)を持たせて、定期的あるいは呼び出 しによって、システムを自動的に監視できるようにした。大地震発生時以外にも、人工的 な原因による停電や回線の切断に迅速に対応して、観測網全体の機能を維持することは、 観測網全体のデータの品質を確保するために重要である。

また、首都圏は経済活動や交通などによる雑振動が多く、高感度地震観測には不向きな

12

地域である。この問題を完全に解決するには数千メートルの深井戸による観測しかないが、 本プロジェクトのように多点の観測では、経費の面でも、用地を確保する点でも困難であ る。そこで、MeSO-net では、地震計を地下 20mの孔底に設置し、孔底でデジタル化して 伝送することによってノイズ軽減を図ることにした。完全な高感度観測は実現できなくと も、地表よりは遥かに信号対雑音比のよいデータが得られることが分かった。掘削深度は、 設置に掛かる経費(作業日程)とデータの品質の兼ね合いで決まるが、本プロジェクトの 科学的な目的に必要なデータが得られる深度とした。

## c) 観測システム設計の基本的仕様

以上の考えに基づいて、首都圏に約 400 箇所展開された「中感度地震観測装置」、地震 研究所に設置された「データ収集・処理・公開センター」(以下、データセンター)、防災 科学技術研究所に設置された「データ統合・保管センター」(以下、サブセンター)から構 成される観測網を設計した(図 1)。中感度地震観測装置で取得されたデータは、地域 IP 網等を経由してデータセンターに集約される。データセンターでは、各観測点からの地震 波形データを結合し、震源決定等の処理を行うとともに、データの公開を行う。また、各 観測点に設置された観測機器の動作状態を監視し、必要に応じて観測機器の設定変更を行 う。サブセンターでは、データセンターから送信した MeSO-net の地震波形データを受信 し、高感度地震観測網(Hi-net) や気象庁等の地震波形データと統合・保管を行う。

以下、中感度地震観測点、データセンター及び観測ネットワークシステムについて詳述 する。

## i)中感度地震観測装置

中感度地震観測装置は、観測制御装置である地上部装置(図 2)とデジタル振動計であるセンサ部装置(図 3)から構成される。地上部装置とセンサ部装置とは、ISO11898 に 準拠したシリアルバス(CAN バス)を用いて接続され、測定データはデジタル通信により 送信される。

地上部装置は、測定データのデータセンターへの送信、GPS による時刻校正、電源の供 給・制御、センサ部装置及び通信の動作監視、環境測定を行う機能を有している。地上部 装置の主要諸元を表1に示した。

センサ部装置からの測定データは、地上部装置で WIN フォーマット<sup>3)</sup> に変換され、デ ータセンターへ UDP/IP 手順により送信される。地上部装置とデータセンター間のデータ 転送は、自律協調型通信方式によって行われる。この通信方式では、回線状態やデータセ ンター側の処理状況に応じて適切な伝送レートを自律的に選択するが、この選択動作実現 のために、伝送処理はデータセンターから送られるデータ受信通知 (ACK 信号)を地上部 装置が受け取った時点で完了することとした。ACK 信号を一定時間経過後も受信できなか った場合は、地上部装置からデータセンターへ測定データが自動的に再送される。また、 回線不通時には測定データを記憶装置上に蓄積し、回線復旧と同時に未送信データのデー タ送信を自動的に再開する。

基準時刻情報は、GPS を利用して常時時刻校正を行うことにより生成する。この基準時

刻情報は CAN バスを通じてセンサ部装置に伝達される。GPS を利用した協定世界時の取得は、観測点座標の設定で1衛星のみの捕捉でも可能であり、都心部等で顕著にみられる 視界の開けていない場所でも時刻校正を行うことができる。GPS から時刻情報を得られな い状況では、協定世界時に対する誤差が1時間あたり±3.6ms 以下となっている。

地上部装置には、70 Ah の蓄電池を搭載している。地上部装置は商用電源により動作す るが、停電時には自動的に蓄電池による動作に切り替わり、地震観測を中断することなく 約 50 時間にわたって継続する。蓄電池による動作では、通信機器への電源供給は停止さ れ、測定データは地上部装置内の記憶装置上に蓄積される。復電後通信回線に異常がなけ れば、停電時に取得した測定データは自動的にデータセンターへ送信されることとなる。

地上部装置は中感度地震観測装置の制御部として重要な機能を有しているが、データセンターにおける各装置の動作状況の監視を円滑かつ自動的に行うため、SNMPを利用した 監視システムを導入した。これにより、少人数での観測網の運用が可能となった。また、 データセンターから遠隔操作で観測装置のファームウェアの更新や各機能の制御パラメー タの変更を行うことができ、保守に係る人的・時間的コストの軽減を実現した。

また、地上部装置には、環境測定装置として温度・圧力センサが設置され、各観測点に おける気温・気圧相当値を取得することができる。この温度・圧力センサも CAN バスに より地上部装置と接続されている。中感度地震観測装置の CAN バス上には、センサ部装 置、温度・圧力センサ以外の他の測定装置を接続することも可能であり、多項目観測装置 としての十分な拡張性をも有している。

一方、センサ部装置は、負帰還型加速度センサ部と測定部から構成され、1 つの筐体に 収められている。センサ部装置の主要諸元を表 2 に示した。センサ部装置は深さ 20m の ボアホール内への設置に十分な IP67 相当以上の防水性能を有している。センサ部は、鉛 直・南北・東西の 3 成分を測定し、フルスケールは水平成分で±1,500 gal、鉛直成分で± 500 gal である。測定部は、センサ部で得られた信号を AD 変換し、デジタル信号として CAN バスを用いて地上部装置に電送する。AD 変換方式はΔ – Σ方式である。サンプリン グレートは 100Hz、200Hz であり、サンプリング周波数の 40%または 20%の周波数をカ ットオフ周波数とする最小位相及び直線位相のデシメーションフィルタを有している。実 効ダイナミックレンジは、サンプリング周波数 100Hz でカットオフ周波数 40Hz の最小位 相フィルタ使用時に 135dB である。地動加速度のサンプリングは、地上部装置から送信さ れる基準時刻情報に対して±50ps 以内で同期し、地理的に分散配置された複数の観測点間 で同一タイミングでの測定を可能とした。

## ii)データセンター

データセンターは、各観測点から伝送されたデータを収集・集約し、波形データを加工 して処理を行い、研究者や観測点を設置した学校向けにデータを公開する機能を有する(図 4)。また、防災科学技術研究所に設置されたサブセンターと JDXnet<sup>4)</sup>を利用して地震波形 データの交換も行う。これらの機能を実現するために、データセンターには、地震観測デ ータ集約短期蓄積装置、データ処理装置、データ公開装置が設置されている。データセン ターは地震研究所に設けられ、停電時においても滞りなく動作させるために CVCF 電源に 接続されている。

地震観測データ集約短期蓄積装置は、観測点に設置された中感度地震観測装置から送信 される測定データを受信・集約し、蓄積する装置である。データの受信は自律協調型通信 方式によって行われ、データ受信時にはデータ受信通知(ACK 信号)を地震観測装置に送 信する。蓄積されるデータは、非圧縮の WIN 形式であり、1 チャネル 1 時間長のデータ を1ファイルとして記録する。200Hz サンプリング、3 成分、400 観測点の測定データを 2 週間蓄積することが可能である。冗長化のため主・副の2台により運用している。

集約されたデータは、データ処理装置へと送られ、加工され様々なデータ処理が行われ る。データ処理のプロセスを図5に示す。データ処理装置は、約20TBの実効容量からな るディスク装置を有するファイルサーバ装置と4台のデータ処理装置からなる。これらの 装置は単一のネットワークスイッチにファイルサーバは10Gbps、データ処理装置は 2Gbpsで接続され、高速なデータ転送を可能としている。

データ処理装置での処理プロセスの概要は以下のようになる。集約短期蓄積装置で1チャンネル1時間長として記録された波形データファイルを読み込み、多チャンネル1分間のWIN形式ファイルを生成する。同時に房総アレイで取得されたデータを結合する。このデータは、データ交換用の装置を通じてサブセンターにも送信される。その後、気象庁 一元化処理震源に基づいて波形データを編集する。また、これとは別に、集約短期蓄積装置に届いたリアルタイムデータをWINシステム 50で処理することにより準リアルタイムで震源データや波形データを生成する。最終的にはこれらの波形データを統合し、震源決定やトモグラフィー計算など研究を行う基礎データとする。

データ公開装置は、緊急地震速報の受信装置と3台のデータ公開用サーバ装置から構成 される。研究者や地震観測点を設置した各学校向けのコンテンツを配信する。詳細につい ては、3.1.1 (2) (b) 3節で述べる。

#### iii)観測ネットワークシステム

観測ネットワークシステムは、各観測点の回線とデータセンターの回線、それらを接続 する IP-VPN 網、及び監視システムから構成される。各観測点の回線は、地震観測データ のデータ量から1 観測点あたり 42kbps 以上の常時接続型の形態で原則として ISDN を利 用するものとした。 MeSO-net で用いる ISDN ルータは、回線切断時などの復旧の際にデ ータセンターから観測点のルータを電話で呼び出すことによりリセット動作を行うことが 可能であり、保守性能が高い。データセンターの回線は 10Mbps の帯域を持ち、本年度設 置された 45 観測点からの測定データの受信には十分である。

各観測点の回線や観測機器の状態を監視するため、監視サーバを観測ネットワークシス テムの一部として設置した。監視情報は SNMP プロトコルにより取得され、監視端末に GUI により表示される。データセンターでは、監視端末を運用することにより、観測点の 異常を早期に検知することが可能となった。

#### d)首都圏中感度地震観測網観測点配置のねらい

これまで首都圏では、大正関東地震や元禄関東地震のような M8 級のプレート境界型巨

大地震が発生してきた。このような M8 級の巨大地震の発生間隔は 200~300 年と長く、 大正関東地震から 85 年経った現在、次の M8 級地震の発生までには、まだ若干の時間が ある。しかし過去の事例では、M8 級地震が発生する間の期間に M7 級地震が何度も発生 し、江戸・東京(首都圏)に大きな被害をもたらしている。当時は近代的な地震観測網が なかったため、それら M7 級地震の震源の位置・深さ・規模などの震源要素の詳細はわか らず、首都直下地震の地震像が把握できていない。そこで、本プロジェクトでは首都直下 で発生する大地震の詳細を明らかにするために、首都直下のプレート境界の形状およびプ レート内の不均質構造を解明する。そのために、首都圏中感度地震観測網(MeSO-net) の構築を開始した。

観測点分布の範囲、密度、配置、形状について考えた。本プロジェクトは、首都直下の プレート構造の解明が主たる目的であるため、首都圏の中心部を覆う観測点分布でなくて はならない。首都直下には、南方からフィリピン海プレートが沈み込み、さらにその下へ 太平洋プレートが東方から沈み込んでいる。この沈み込むフィリピン海プレートが存在す る範囲全体を覆うことができるような地域に観測網があればよいと考えた。一方で、フィ リピン海プレートが沈み込む前後での地下構造や地震活動の対比のために、プレートが沈 み込む前の関東山地周辺も観測範囲とすることにした。全体として、東京東部を中心とし た半径約 80km の範囲を研究対象領域とした。

MeSO-net は、M7 級地震(断層サイズ約 20km)の解明が目的の一つであるため、この 地震断層のサイズより小さな分解能の観測が不可欠である。そこで、平均 5km 間隔での観 測点配置を検討した。首都圏(半径約 80km の円内)をその間隔(約 5km)で均一に覆う と、約 850 点の観測点が必要になる。しかし、重要な地域に観測点を集中させるなどして 観測点分布に粗密を許せば、もう少し観測点数を減らしても十分な研究成果を上げること が可能な配置になると考えられる。そこで、4 本の直線状の観測点分布(2~3km 間隔) と半径約 80km の面状分布(4~10km 間隔、中心で密)の組み合わせによる配置を考え、 最終的に 400 か所の観測点を選んだ(図 6)。

この4本の直線状アレイ観測点は、過去に発生した大地震の直上と現在発生している微 小地震活動域の直上を通るように選んだ(図7)。さらに、これまでに得られた研究成果で 指摘されている不均質構造(低速度層)が存在する地域、繰り返し相似地震およびスロー スリップ発生域などの直上を通ることも考慮に入れた(図8)。

一方で既存の観測網をすべて利用できるように、地震研究所、気象庁、防災科学技術研 究所の観測網も取り込み、統合して処理することにした。その結果、例えば東京駅を中心 とした半径 40km の範囲では、これまでの約 20 倍の観測点数になる配置になった(図 9)。

地震の観測を行う際には、できるだけノイズレベルが低い静かな場所を選んで設置して きたが、首都圏に設置する場合、そのような環境を満たす場所は少ない。そのため、具体 的な観測点候補地として、道路や鉄道路線から比較的離れることが可能で、地震計を設置 する 20m の深さまで掘削することが可能な広いグランドを持つ学校や公園を選ぶことに した。特に、学校には多くの児童・生徒や先生など地震観測に興味をもってもらえる方々 が多くいる。そのような方々に対しては、専用のウェブサイトで各地点での地震波形や環 境測定データ(気温・気圧)を簡便に閲覧できるようにした。

## 2) 性能試験と観測データの評価

## a) 性能試験と観測データの評価の方法

上述の首都圏中感度観測網の設計思想に基づき仕様を策定し、今年度135式の観測装置 を整備した。ここで整備した装置が仕様に合致し、所期の研究目的を達成するために十分 な性能を有する装置であるかについて、室内試験、試験観測などにより検証した。

本プロジェクトでは大地震の他に、その前震及び余震も十分な品質で記録できることが 要求される広いダイナミック・レンジを有する装置であることが求められる。観測システ ムの装置のダイナミック・レンジを規定する AD 変換器や周辺のアナログ回路の自己雑音 のレベル、周囲温度変化等によるゼロ点のシフト(オフセット・ドリフト)を定量的に見 積もった。更に、地震計センサーを含めた観測装置を、地動ノイズの小さな観測点で試験 観測し、その時のノイズレベルから、装置の妥当性を検討した。

また、本プロジェクトでは、多数の観測点(最終的には 400 点)からの高品位の連続地 震データを維持管理にコストをかけずに収集することが求められる。そのため、それほど 品質が高くない回線を利用しても、管理に手間をかけずに安定的にデータ収集できる通信 の手順(通信プロトコル)を用いることが求められる。つまり、それぞれの観測点に設置 した装置が自律的に回線状態やデータセンターの状況を判断して、必要に応じて観測点装 置にデータを一時保存するなどの手順を取りながら、地震波形データを確実にセンターに 送信し蓄積すること(自律協調型地震観測)を目指している。この観測装置で用いる通信 プロトコルが自律協調型地震観測を実現できているかについて試験した。

更に、経済活動が活発で人間の社会活動の高く、人口の密集する首都圏で、多数の観測 点を設置するには、観測点の選定、多様な環境下で行う設置工事の複雑さなど多くの困難 を伴う。そのため、観測点設置方法もできるだけ標準化し、首都圏中感度観測網に要求さ れる観測点設置方法を検討した。

以下に、上記の項目について試験結果等を詳細に記述する。

#### b) 観測システムのダイナミック・レンジと試験観測

観測システムのダイナミック・レンジは、計測できる最大の信号と計測ノイズの振幅比 と定義できる。本研究で導入した観測システムで採用した地震計センサーダイナミックレ ンジは全ての周波数帯域において 135dB以上有している。この値はこの観測装置で要求さ れるダイナミック・レンジを満足しているので、観測システム全体のダイナミック・レン ジは、地震計センサーの出力以降のアナログ回路、AD 変換器等の電子回路のダイナミッ ク・レンジに規定される。電子回路部分の最大信号は、AD 変換器の最大入力電圧で決ま る。従って、電子回路部分のダイナミック・レンジを大きくするには、電子回路部分の自 己ノイズをできる限り小さくする必要がある。電子回路部分の自己ノイズは①AD 変換器 で電圧をデジタル化(量子化)する際の誤差に起因する実効分解能、②AD 変換器及び周 辺の電子回路の非線形性に起因する波形の歪み、③温度等の計測環境変化によるゼロ点の シフト(オフセット・ドリフト)などに起因する。実効分解能と歪率は短周期成分の自己 ノイズに影響を与え、オフセット・ドリフトは長周期成分の自己ノイズに影響を与える。 ここでは、観測装置の①実効分解能、②歪率、③温度変化によるオフセット・ドリフト) 験の結果に加えて、④地動ノイズの小さな場所で行った総合試験観測の結果について記す。

#### i)実効分解能

電子回路部の自己雑音は、プレアンプの自己ノイズ、AD 変換器の変換誤差、AD 変換器 の基準電圧の安定性、AD 変換器に与える制御時刻信号の正確さなど色々な要素が絡み合 って生じる。複数の機能を持つ電子素子が1つの部品として供給される現在では、それぞ れの要素に切り分けて、そのノイズの大きさを比較することは不可能である。そこで、電 子回路全体の自己ノイズの大きさを計測した。

電子回路全体の入力を短絡(ショート)し、AD 変換装置をサンプリングレート 100Hz、 で動作させてその記録からノイズを算出した。AD 変換器はΔΣ型であるので、後段のデ シメーション・フィルターの特性も、自己ノイズの大きさに影響を与える。そこで、実験 では、実用時と同等な、カットオフ周波数 40Hz、最小位相フィルタで動作させた。記録 されたデータから1分毎に平均値を差し引き、その RMS 振幅の電圧換算値を自己雑音と し、最大入力電圧値(±20V)との比から算出した。このようにして算出した自己雑音と ダイナミック・レンジを表3に示す。

この表3から明らかなように、電子回路部の実効ダイナミック・レンジは135dB以上あり、地震計センサーのダイナミック・レンジと同じ値を持ち、本研究に利用する機器として十分な性能を有することが示された。

#### ii) 歪率

理想的な AD 変換器では入力電圧に正確に比例したデジタル値が得られ、入力電圧を横 軸に取り、出力デジタル値を縦軸に取ると、その関係は直線になるはずである。しかし、 現実には電子素子の性能のばらつきなどの原因で、直線の一部が歪み、正確な比例関係か らはずれることが知られている。つまり、正確な正弦波を入力しても、取得できるデジタ ル値のフーリエ・スペクトルは理想的な線スペクトルとはならず、入力周波数の2倍、3 倍などの整数倍の周波数を持つ高調波が付随する。入力信号に対する高調波信号の割合を 歪率と定義し、電子回路部の非線形性の度合いを示す。非線形性の増大は、AD 変換器の 変換誤差を示すので、観測システムのダイナミック・レンジに影響を及ぼす。

歪率を計測するために、以下の図 10 で示す装置を用いて実験した。精度の高い基準信 号発生装置から周波数 20Hz の理想的な正弦波を入力し、サンプリングレート 200Hz、デ シメーション・フィルターをカットオフ周波数 80Hz の最小位相フィルタとして AD 変換 し、そのデータを 2 秒のタイムウインドー毎にフーリエ・スペクトルを計算した。入力正 弦波の高調波(40Hz、 60Hz、 80Hz)成分のフーリエ振幅の二乗和を、入力波のフーリ エ振幅の二乗で除したものの平方根をパーセント表示したものを歪率として、その値を表 4 および図 11 に示す。

上記の図 11 及び表 4 より、この観測システムにも自己ノイズの原因となる非線形性が あり、わずかながらも歪率を持つことが明らかになった。観測システムの歪率は時間変化 するものの最大 0.0006%以下である。図 11 で見られる歪率の時間変化は、基準信号発生 装置の時計と、AD 変換器の時計とが同期しておらず、しかも基準信号発生装置の出力周 波数が設定値である 20Hz からわずかにずれているために起こる現象であり、この実験が 正しく行われていることを示すものである。ここで求められた歪率は、基準信号発生装置 と観測装置を合わせた歪率である。基準信号発生装置から出力される正弦波にも極めて小 さな量の歪率があるが、これと観測装置の歪率を区別することはできない。従って、ここ で得られた歪率は、観測装置の歪率の最大値であると考えることができる。このようにし て得られた歪率が 0.0006%以下であることから、観測システムの歪率もそれを上回ること はない。従って、本研究で利用する機器として十分な性能を有することが確認できた。

## iii)温度変化によるオフセット・ドリフト

どのような観測システムでも、入力電圧を一定値に固定していても、AD 変換器の出力 値は時間変化する。この現象をオフセット・ドリフトと呼び、観測システムの自己ノイズ の長周期成分の主たる原因となる。最も影響を与えるのが装置周辺の温度変化で、AD 変 換器の基準電圧発生器の周囲温度の依存性やプレアンプなど様々な電子素子の温度ドリフ トが原因である。

本研究課題で利用する観測システムのオフセット・ドリフトを定量的に計測するため、 電子回路部を恒温槽に入れて試験観測を行った。電子回路部の入力を短絡させ、サンプリ ングレート 200Hz で、デシメーション・フィルターをカットオフ周波数 80Hz の最小位相 フィルタとして記録した。恒温糟の温度は白金測温抵抗体で測定した。図 12(a)、図 12(b)、 図 12(c) は、恒温槽内の温度をそれぞれ 0℃、25℃、50℃として各々約 1 時間連続に記 録を取得したときの入力換算電圧値の時間変化を示したものである。

これらの図から、どの温度においても温度が一定の時には、オフセット・ドリフトが小 さく、1時間の間の変化は最大 20  $\mu$  V である。一方、温度によるオフセット・ドリフトは 大きい。入力のチャンネルにより、若干のばらつきがあるが、0<sup>°</sup>Cの時には入力換算電圧 が約-100  $\mu$  V、25<sup>°</sup>Cでは約0  $\mu$  V、50<sup>°</sup>Cでは 150  $\mu$  V とドリフトが見られる。温度換算する と 5  $\mu$  V/<sup>°</sup>C程度であると見積もれる。

この観測装置は、後述するように AD 変換器を含む電子回路を地下 20m に埋設する。こ のような設置環境での温度変化は年間を通して1℃以下であるので、年間を通して、オフ セット・ドリフトは5 µ V 程度である。この値は i)で示した自己雑音電圧と同程度であり、 観測システム全体のダイナミック・レンジに大きく左右するものではない。つまり、本研 究で利用する観測機器として十分な性能を有することが検証できた。

## iv)地動ノイズの小さな場所で行った総合試験観測

本研究で使用する観測装置は首都圏の都市部で観測することから、地動ノイズの大きな 場所で使用することを念頭において中感度の地震計として設計されている。しかし、観測 システムの持つ自己ノイズによって地動ノイズが正確に記録できない場合には、ダイナミ ック・レンジの低下につながり、研究に利用できる地震の数が減り、研究成果に影響を及 ぼす。従って、都市部の観測点の地動ノイズを正確に記録できる程度に観測システム全体 の自己ノイズが小さくなければならない。観測システムの総合的な自己ノイズを評価する ためには、地動ノイズの小さな場所で地震計を動作させ、そこで地動ノイズが正確に記録 できるか否かを調べることが有効である。そのため、関東地方で比較的地動ノイズの小さい、防災科学技術研究所筑波観測点で約3週間の連続動作試験を行い、観測システム全体の自己ノイズと筑波観測点での地動ノイズを比較した。

図 13の灰色の線は筑波観測点で得られた信号の典型的なパワースペクトル密度である。 これには、地動ノイズ、地震計センサーの自己ノイズ、及び AD 変換器等の電子回路部の 自己ノイズの全てが含まれる。一方、緑色の線は AD 変換器の入力をショートした時のパ ワースペクトル密度で、これは電子回路部起源の自己ノイズであると考えることができる。 どの周波数帯域においても、緑色のレベルは灰色のレベルを下回っているので、筑波観測 点で記録された信号には、観測システムのうちの電子回路部起源のものは少なく、地震計 センサーの自己ノイズ及び地動ノイズの成分が多く含まれることが判る。

更に、筑波観測点で記録された信号のパワースペクトル密度は、おおよそ 0.2Hz(周期約5秒)付近でピークを持つ。これは、波浪による励起される地面の振動(脈動)を記録していると推定でき、ここで得られた信号のうち、0.2~0.8Hzの周波数帯域では筑波観測点の地動ノイズを記録していると思われる。また、記録された信号の大きさと、都市部での典型的な地動ノイズ(NHNL:new high noise level)<sup>6)</sup>を比較すると、約0.05Hz(周期20秒)より高周波数側で、記録された信号(灰色)が低いことが判る。これは、本研究で使用する観測システムの総合的な自己ノイズが、都市部の地動ノイズよりも小さいことを示し、首都圏に設置する中感度地震計として十分な性能を有することが検証できた。

## c) データ伝送プロトコルの性能試験

本研究では、多観測点(400 点)からの高品位の連続地震データを、維持管理にコスト をかけずに収集・蓄積することが要求されている。そのため、品質のそれほど良くない安 価な通信回線を利用しても、観測点からデータを欠損なく安定的に伝送できる通信手順(プ ロトコル)を採用した。このプロトコルの採用により、現在、大学の地震観測で通常利用 されているシステムに比べ、データセンター側での役務の負担を格段に軽減できると期待 される。また、観測点における一時的な停電や回線障害が発生した場合でも、回線や停電 の復旧後に自動的にデータ伝送を再開し、中断前のデータと切れ目なくデータを記録する ことが可能になった。これはこの通信プロトコルの自動再送機能に負うところが大きい。

更に、このような多観測点のネットワークでは、1つの観測点で異常が発生してその観 測点とデータセンターとの間の通信が想定外に増加して、全体のネットワーク通信を停止 させるほど大きな障害が発生することがある。ここで採用した通信プロトコルには、伝送 可能な通信容量を観測点側で判断し、それによってネットワーク全体が安定して運用でき るデータ伝送量を観測点側で自律的に制御できる機能を導入した。

ここで採用した通信プロトコルの最大の特長は上記の2つの機能に集約される。ここで は、これらの機能が設計どおり動作するかを検証した。

#### i)自動再送機能

この通信プロトコルでは、観測点側装置は地震波形データを一旦メモリに蓄積し、1秒 間1成分の地震波形データを1つの単位(パケット)として取り扱う。新たに生成された パケットは未送信データ・キューに蓄えられ、決められたデータ送信タイミングで一定の 伝送率で未送信データ・キューの中で最も古いデータから順にデータセンターに送信され る。パラメータの設定の変更により、未送信データ・キューから伝送するデータを最新の ものから新しいものの順にすることもできる。

観測点側装置はデータを伝送して後、データセンターからデータ受領の信号(ACK 信号) を受信すると、当該データは未送信データ・キューから削除される。一方、データを伝送 した後、一定時間経過してもデータセンターから ACK 信号が返信されない場合には、当 該データは未送信データ・キューの中に残され、次回以降のデータ送信タイミングで、再 度データセンターに向けて伝送される。

このような自動再送機能を持つ堅固(robust)な通信プロトコルを採用することにより、 通信事情の悪い場合においても、確実に地震波形データをデータセンターに伝送すること ができる。この機能が設計どおり動作するかを検証するために以下のような試験を行った。

図 14 で示すように観測点側装置は、観測波形データとして代替の擬似データを多数発 生させ、それを未送信データ・キューに蓄積する。それと同時に通信プロトコルに従って 伝送路シミュレータにデータを伝送する。伝送路シミュレータはランダムにデータの欠損 を作り、データセンター側装置に送る。データセンター側装置は、データを受領した際に はデータ受領の ACK 信号を伝送路シミュレータを介して観測点側装置に返信する。その 際、伝送路シミュレータでは、データ送信時と同様に ACK 信号もランダムに欠落させて 観測点側装置に送る。このような実験により、伝送路シミュレータで擬似的に品質の悪い 回線を作り、データ欠損の大きな場合でも確実にデータが伝送できるかについて試験した。

無作為にデータパケットを欠落させる条件下において、観測点側装置からデータセンタ ー側装置に 108 万個のデータを伝送した。これは地震動 3 成分観測とした場合、約 1 ヶ月 分のデータに相当する。試験ではより条件を厳しくするために、データ伝送量を通常の 100 倍にした負荷試験を行った。データの欠落率は時々刻々変化させ、最大で 100% (全ての データを欠落させる)、平均で 10%程度に設定した。データセンター側装置で受領した送 信データ数、欠落データ数、データ欠落率を表 5 に示す。この表から判るように、伝送路 シミュレータを用いて、現実にはありえないような平均 10%と言う高い欠落率をもつデー タで伝送を行っても、ここで採用する通信プロトコルによって最終的には全てのデータを データセンターに送れることが検証できた。

実際の観測網の運営の際には、通信回線の一時的な不通や、ネットワーク機器の故障、 停電などの理由で、長期間ネットワークが不通になることが度々発生することが予想され る。そこで、伝送路シミュレータを一定時間停止させ、故意に長期間の回線不通を引き起 こし、データの欠損率を上記と同様に調べた。その結果を表 6 に示す。ここで採用する通 信プロトコルを用いることによって、このような場合においても、最終的には全てのデー タをデータセンターに送れることを検証できた。

上記のように、通信路の品質の悪さに起因するランダムなデータの欠落、及び通信路の 一時的な故障に相当する一定時間の通信の停止においても、ここで採用する通信プロトコ ルによって、実データでは1ヶ月分の地震波形データに相当する量のデータを、1つの欠 落もなくデータセンターに伝送できることが検証できた。 図 15 では伝送路シミュレータによって一定時間通信が遮断された場合を故意に作り、 観測点側装置からデータを伝送し、伝送データを故意に欠落させる実験を実施した時の、 実経過時間(横軸)とデータセンター側装置に正常に収録された最新のデータの時刻の関 係を示したものである。斜め 45 度の直線は、受信データがほぼ実時間データで伝送され ていることを示し、その直線からのずれがデータセンターで取得されるデータの遅れを意 味する。伝送路の欠落率が多くなり、伝送効率が悪くなると(図中、横軸の上にオレンジ 色で示した時間帯)伝送されてくるデータが実時間から遅れてくる。回線が正常に戻ると データの回復を始め(図中、横軸の上に青色で示した時間帯)、実時間で送れなかったデー タを送出し始めて、実時間に回復する。データ伝送が完全に停止した場合(図中、横軸の 上に赤色で示した時間帯)も同様で、受信されるデータは実時間から大きく遅れるが、回 線の回復と共に実時間に追いつく。

このようにここで採用した通信プロトコルはデータ伝送路に異常が起こったとしても 自動的に復旧するので、地震波形データの伝送を効率的な維持管理の下で行うことができ るものである。

#### ii)自動伝送速度制御機構

多数の観測点をインターネット技術でデータ伝送を行う本研究の装置の場合、一部の観 測点でデータ伝送に異常が生じた場合、それがネットワーク全体の波及し、最悪の場合に は観測網全体のデータが取得できなくなる可能性がある。これは、混雑時と閑散時のデー タ伝送量が極端に異なる鉄道や航空機の発券システムなどで時々発生し、大混乱に陥るこ とが報道されていることでも判る。このようなシステム全体を混乱に陥れる通信異常の原 因は様々であり、解決する手段はすぐには見つけることは容易ではない。これまでの地震 観測網を運用した経験から、このようなシステム全体を混乱に陥れるものの中で最も多く 発生した障害は、以下のようなものである。

一部の観測点の装置が故障し、そこから伝送されるデータに異常が発生した場合、データセンター側の収録装置はデータの異常を検知し、データの再送を要求する。しかし、装置が故障しているために再送されたデータも異常であり、データセンター側装置は再度再送を要求する。このように、異常データを再送要求のデータ通信量(トラフィック)が急激に増加し、最後には伝送路の容量を越えて、全ての観測点のデータが受信不可能になる。つまり、一部の観測点の異常がネットワーク全体を機能不全に陥れる。

上記のような、負の連鎖を引き起こさないためには、異常なデータを送信する観測点装 置をネットワークから切り離すことが最終的な解決になるが、異常データを送出する観測 点を多数の観測点の中から見つけ出し、その装置を停止するという作業を行うとなると多 数の労力と時間を必要とする。しかも、それがネットワーク全体に悪影響を及ぼすとデー タセンター側から観測点側装置を制御することは困難になるので、ネットワークが機能し ている短い時間で異常観測点をネットワークから切り離すことは、極めて困難な作業とな る。

このような問題を解決するために、本研究で導入した通信プロトコルでは、観測点側で データセンターから伝送したデータが正常に受領されたことを示す ACK 信号が受け取れ ない状況が続いた場合には、伝送するデータレート(単位時間に観測点からデータセンタ ーに伝送するデータの量)を自動的に低下させ、自律的にネットワーク全体の負荷を少な くし、システム全体が協調する仕組みを導入した。この伝送プロトコルの採用により、先 に述べたトラフィックの急増と伝送路の容量超過によるネットワーク全体の障害を回避で きる。

ここで採用したデータ伝送プロトコルが設計どおりに動作するかを試験した。その結果 を図 16 に示す。伝送データがデータセンターに正常に送信されたことを示す ACK 信号の 受信率により、観測点側装置は伝送するデータレートを自動的に制御する。図 16 (a) の オレンジ色が観測点側で受信した ACK 信号の割合の時間変化で、(b)の赤色は観測点側 から送信されるデータレートの時間変化、(c) はデータ伝送されずに観測点側装置に一時 的に蓄積されたデータ量である。観測点側装置で ACK 信号の受信率が低下すると、デー タ伝送率の上限を低下させ、それに従って実効データ伝送率は低下する。そのため、観測 点側装置に未送信のデータが増加する。これは回線の異常によりデータ伝送エラーが多発 した場合に対応し、回線異常時には観測点側装置からのデータ送信が抑制されるという動 作が自動的に行われたことを意味する。

一方、回線異常が回復するとデータ伝送は正常に行われるようになる。これは結果とし て観測点側装置において ACK 信号の受信率の増加となる。観測点側装置は、ACK 受信率 の増加を検知すると、データ伝送率の上限を上げ、その結果実効データ伝送率も上昇し、 一時的に観測点側装置に蓄積されていたデータもデータセンターに伝送され、伝送データ が実時間に徐々に近づいてくる。

このように、ここで採用した通信プロトコルは回線の状態を検知し、回線が混雑してい る場合には観測点側装置がデータ伝送率を自動的に抑制し、ネットワーク全体の状況を改 善するように自律的に制御する。また、回線の混雑が緩和され、正常なデータ伝送が行わ れると、観測点側装置はデータ伝送率を自動的に上昇させ、伝送するデータを実時間に近 づける。このような通信プロトコルを採用することにより、多数の観測点の観測データを より少ない保守、維持、管理にコストをかけずに構築することができる。

#### d) 観測点設置

地震計を設置する際に最初に考慮しなければならないのは地震計の設置方法である。沖 積層の厚い関東平野で真に SN 比の良い観測データを取得しようとすると、防災科学技術 研究所の岩槻観測井のような大深度観測井を掘削し、その孔底に地震計を設置することが 理想である。しかしながら、工期、設置経費を考えると、本研究においては、このような 大深度掘削井への設置方法は断念せざるを得ないことは容易に判断できる。そこで、地震 計設置の際に、簡易な工事でできる浅い観測孔を掘削し、その孔底に地震計を設置するこ とを計画した。どの程度の深度の観測孔を掘削するとデータの質が改善されるかについて、 東京大学地震研究所1号館脇に実際に観測孔を掘削し、この観測網で利用する地震計を、 地表、深度3m、深度5mのそれぞれに設置して試験観測を行い、どの程度まで掘削すれ ば SN 比の良い記録が得られるかを検討した。

設置深度の深くするとどの程度波形の SN 比が良くなるかを、実際の観測例を用いて示

23

す。図 17 は東京大学地震研究所 1 号館脇に試験観測のために設置した地表、深度 3m、深度 5m の地震計とそのすぐそばに設置した首都直下中感度地震観測網弥生観測点(深度 20m)、及び 気象庁の東京観測点(皇居北の丸、深度 285m の孔底に固有周期 1 秒の速度型地震計を設置)の波形を示した。図 17 (a)は 2008 年 3 月 24 日 11 時 02 分に茨城県南西部 (震央距離約 50km)で発生した M3.5 の地震の P 波初動前後の 8 秒間の上下動成分の波形を表示したものである。発生時刻が平日の昼間で全体として地動ノイズ振幅が大きい。地表や深度 3m に設置した地震計では、初動前に地動ノイズの短周期成分が大きく、初動を読み取るのは容易でない。しかし、深度 20m の弥生観測点では P 波初動付近で十分な SN 比で記録され、気象庁の東京観測点よりも初動は読みやすい。

図 17 (b) は 2008 年 3 月 23 日 03 時 58 分に発生した茨城県南西部 (震央距離約 70km) を震源とする M3.3 の地震の波形記録である。地震発生時刻が夜間であるので、地表付近 でも昼間ほどノイズは大きくない。しかし、地表や設置深度の浅いセンサーでは P 波初動 付近の SN 比は小さく初動は読みにくいが、震度 20m の弥生観測点の波形は SN 比が大き く精度良く初動を読み取ることができる。

昼間と夜間の地動ノイズの大きさを地震計の設置深度で比較した。図 18 は地動ノイズ のパワースペクトル密度を、地震計の設置深度で色を変えて示したものである。昼間も夜 間も地震計の設置深度が大きくなるにつれて地動ノイズは小さくなる。数 Hz より低周波 成分では地表設置の地震計で記録される地動ノイズのパワーは深度 20m の地震計の 10 倍 程度(振幅で 3 倍程度)であるが、10Hz 以上の高周波成分では約 1000 倍(振幅で 30 倍) も異なる。これから明らかなように、埋設深度を大きくすると、高周波成分の地動ノイズ の減衰が著しく、初動読み取りが容易になる。またどの深度においても、数 Hz より低周 波成分では昼間のノイズと夜間のノイズに差はないが、それより高周波成分では、昼間の ノイズのパワーは夜間のノイズに比べ 10 倍以上大きい。

上記のように、地震計の埋設深度は取得できる記録の質に大きく寄与する。設置深度が 大きいほど良質の地震波形データが得られる。特に、周波数数 Hz 以上の周波数帯域では それが顕著である。首都直下中感度地震観測網では、このような点を考慮し、地震計の設 置深度を 20m に決めた。

首都圏中感度地震観測網は、多くの人たちが暮らし、道路、鉄道が網の目のように張り 巡らされ、そこを多数の自動車や電車が高頻度で走行し、事務所、商業ビルや工場などが 密集して立ち並ぶ過密な地域に、稠密な観測点を多数設置することを計画している。この ような条件で地震観測網を設置する際に、最も困難と予測されるのは観測点の用地の確保 である。色々な条件を考慮し、首都圏中感度地震観測網の観測点は、原則として小中学校、 高等学校のグランドの一部を借用して設置することを当初から計画した。観測点の設置に 協力頂いた学校向けに教材となるコンテンツを提供することで、用地確保の困難さを軽減 することを考えた。学校向け教材コンテンツに関しては3)に記す。

学校のグランドの一部を利用することを想定した観測点の模式図を図 19 に示す。地震 計は深さ 20m 程度の縦孔を掘削し、5インチのケーシングパイプを埋設する。ケーシング パイプの先端には地震計の方向を北に合わせるキーを取り付け、ケーシングパイプをセメ ンチングにより固定する際にキーの方向を北に向けて設置する。このような方法で、水平 動センサーを正確な方向に設置した。

この観測装置の特徴のひとつは、観測孔の孔底に設置する地下部ユニットに、地震計セン サーだけでなく AD 変換器とその周辺の回路を収納したことである。首都圏では、高圧送 電線が多数走り、電力線からの 50Hz のノイズ(いわゆるハムノイズ)による悪影響が懸 念された。地震計センターの直近で AD 変換することにより、ハムノイズの低減をはかる ことと、センサーや電子回路部周辺温度の変化によるオフセット・ドリフトの影響の低減 を狙い、地震計センサーだけでなく、AD 変換器等の電子回路部を地下ユニットに収納し た。地下部ユニットの外観を図 21 に示す。地震計及び AD 変換器等の電子回路は直径約 12cm、長さ約 60cm の円筒形の防水型アルミ容器に入れられ、ロットを用いて地下に設置 される。

地下部ユニットでデジタル化された地震計データは、標準化されたシリアル通信方式 (ISO11898 規格)で地上部ユニットに送られる。この標準仕様のシリアル通信方式を採 用することで、環境センサー等の他種のセンサーを容易に接続(増設)できる。地上部筐 体(図 20)には、データ収録と伝送を行うLinuxをOSに持つボードコンピューター、観 測点の気温及び気圧相当値を計測する環境センサー、データ伝送のための ISDN ルータ、 及び無停電装置(電源監視装置+密閉型蓄電池)が収納されている。観測システムの時刻 同期は GPS 受信機から出力される高精度の時刻信号により行われる。電力線、電話線を 引き込む電柱に GPS アンテナが取り付けられている。

このうち無停電装置は、一定時間以上の継続した商用電源の停止(停電)を感知すると、 電力消費の大きい ISDN ルータの電源を切り通信を停止させる。一方、地震波形データを 蓄積するボードコンピューターは、蓄電池から電源の供給を受けて停電時にも動作し、地 震波形データはボードコンピューター上のメモリや不揮発メモリ(コンパクト・フラッシ ュ・メモリ)に蓄積される。停電が普及した時には、無停電装置が ISDN ルータの電源を 投入し、前項に書いた伝送プロトコルの自動再送機能を利用して、未送信のデータを順次 データセンターに送信し始める。また、消費された蓄電池の充電も自動的に開始する。こ のような仕組みで、大地震発生時に停電が発生しても、本震や余震を確実に記録し、回線 や停電の復旧後に自動的に地震波形データをデータセンターに伝送する。現在の蓄電池の 容量で、停電後1週間程度の地震波形が不揮発メモリに保存できる。

上記のように、首都圏という地震観測網の構築に極めて困難な環境においても、稠密な 地震観測網を構築し、研究に有用なデータを取得できるように、観測装置、データ伝送プ ロトコル、観測点設置方法について新たなアイデアを取り入れたシステムを完成させた。

#### e) 今年度の観測網の設置状況

今年度は、東京都、神奈川県、千葉県、茨城県に45 観測点を設置した(表7)。この分布は、茨城県つくば市から神奈川県藤沢市に至る直線状で、約2km間隔で観測点を配置した。

#### 3) データ収集・処理・公開センターの整備

地震研究所に「データ収集・処理・公開センター」を設置して、データの収集・処理を 開始した。収集・処理については前述したので、本項ではデータ公開について詳述する。 データ公開の対象は、①地震観測点を設置した学校向けと②研究者向けに大別できる。 ①では理科教育・防災教育に直結するコンテンツを配信し、先生や児童・生徒に地震観測 に興味を持っていただくことが重要であるのに対し、②では研究者が真に必要とするデー タを簡便に取得できることが重要である。従って、対象者に合わせたシステムをそれぞれ 構築した。なお、これらのコンテンツは、地震研究所に設置された公開用サーバからイン ターネットを介して提供されている。

## a) 学校向けコンテンツ

日頃から地震活動に関心を持ち防災意識を高める防災教育に役立つコンテンツを用意した。図 22 は学校向けコンテンツの例で、学校に設置した地震計の連続波形画像や環境測定の結果を表示している。図 23 は緊急地震速報を元にした地震の一覧表で、任意の地震を選択することにより MeSO-net の計測震度相当値の分布(図 24)などを表示させることができる。また、緊急地震速報の翻訳/活用ソフトを使用することで、各学校における予測 震度やS波到達までの猶予時間を表示する(図 25)ことが可能であり、日常的な防災教育に貢献する。この翻訳/活用ソフトは、気象庁(気象業務支援センター)から配信される緊急地震速報を地震研究所で受信し、その情報を各学校に再配信するもので、WEB ブラウザが予測震度やS波到達までの猶予時間を計算し表示している。

## b)研究者向けコンテンツ

地震研究所では、全国地震データ等利用系システムとして全国 9 大学の地震波形データ をデータベース化し、WWW を用いて研究者に広くデータを提供するシステム(HARVEST システム)を構築し運用している。MeSO-net の研究者向け地震波形データ公開システム も、このシステムの一部を改良して構築した(図 26)。研究者は利用者登録することによ り、指定した時間範囲における任意の観測点の連続波形データを WWW を用いて取得する ことが可能である。

## 4) 既存観測網と房総半島稠密アレイ観測データの解析

首都直下で発生する地震活動と 3 次元速度構造との関係を理解するための準備として、 既存観測点で得られたデータの解析を進めた。本年度は、トモグラフィ解析によって得ら れた速度構造 7 と、房総半島に設置されている観測点からのデータを収集して、2007 年 8 月に房総半島東部で発生した群発地震活動を解析した。この房総半島稠密アレイ観測網は、 平成 14 年度から 5 カ年計画で行われた文部科学省からの受託研究「大都市大災害軽減化 特別プロジェクト」の一環として設置されたもので、30 観測点を約 3km 間隔で直線状に 配置したものである。このように稠密に線状に配置することで、2 次元平面状に平均的に 配置させるよりも、部分的には地下構造をより詳しく調べることができた。この直線状稠 密アレイ観測の考え方を拡張して今回のプロジェクトでも注目する地域に4本の直線状ア レイを計画している。

房総半島東部周辺域では、これまで繰り返し大地震が発生し、フィリピン海プレート上面では 5~6 年ごとに小繰り返し地震が発生してきた<sup>8)</sup>。2007 年 8 月に発生した群発地震

のときも、房総半島で傾斜変動が観測され 9、GPS 解析からはプレートのスロースリップ 運動とそれらの現象が連動していることがわかっている<sup>10)</sup>。この群発地震活動を房総アレ イで観測し、トモグラフィ解析で求めた 3 次元速度構造を用いて震源再決定を行った(図 27)。速度構造の南北断面図(図 28)や東西断面図(図 29)に震源をプロットするとフィ リピン海プレート上面付近に水平に位置する。図中の白破線は、速度構造の不連続な場所 や普段の震源分布から求めたプレート境界の形状を表している。地震研究所で定常的な処 理に使われている速度構造で求めた震源の深さは 20km~30km の深さに広がるが、三次 元速度構造による震源分布は深さ 20km 付近の狭い範囲に限られる。今回の群発地震活動 は、スロースリップ運動に伴う活動であるから、フィリピン海プレート上面と下部地殻と の境界部分で発生したと考えられるため、この震源分布がプレート境界の位置そのものを 表しているといえる。この深さは、速度構造解析から得られているものより高精度なプレ ート境界の位置であり、今後の波形解析を行う上で重要な情報を提示することができた。

この群発地震活動の分布は、九十九里浜沖といすみ市周辺域の範囲に広がっており、そ れぞれの地域で M5 級の地震を最大地震とする群発地震活動が発生した。房総アレイで観 測された地震波形の例を図 30 と図 31 に示す(北から順に上下動成分を並べた)。どちら の地震でも、P 相と S 相の間に顕著な X 相がみられ、この X 相は震源から出た S 波がプ レート境界で P 波に変換した SP 変換波と考えられる。そのため、この SP 変換波と S 波 との時間差(S-X 時間)の分布からプレート境界の形状が推定できる。今後のデータ蓄 積と速度構造解析より高精度なプレート境界の 2 次元分布を得ることができる。

気象庁一元化データ(P波とS波の到達時刻)を用いたトモグラフィ解析によって、フィリピン海スラブと太平洋スラブの衝突の概要が明らかにされ、「スラブ内変形仮説」<sup>11)</sup>が提唱された(図 32)。フィリピン海スラブの北東端が太平洋スラブと接している部分で、フィリピン海スラブ内部に変形が生じている。この変形は、スラブ内に発生する地震によって賄われているというものである。本プロジェクトによるデータによって、この仮説が検討される。

#### (c) 結論ならびに今後の課題

観測網全体の基本設計が済み、所期の計画通りの観測装置を整備することができた。45 箇所の観測装置を設置した。この結果、それぞれの観測点固有のノイズが検出された。こ の原因の突き止めるためのデータを蓄積し始めた。ノイズ源には、人工的な経済・社会活 動による地盤の振動と電磁気的なノイズの両方が考えられるため、それぞれについてのノ イズの特徴を理解して解析時の対策を検討する必要がある。本年度設置した観測点数は4 5箇所であったが、20年度は約 130 か所であることから、効率的な設置作業が必要であ る。

(d) 引用文献

1) Obara, K., S. Hori, K. Kasahara, Y. Okada and S. Aoi: Hi-net: High sensitivity seismograph network in Japan, Eos Trans. AGU, 81 (48), Fall Meet. Suppl., Abstract

S71A-04. 2002.

- 2) 地震調査研究推進本部:「地震に関する基盤的調査観測計画」平成9年8月 http://www.jishin.go.jp/main/seisaku/hokoku97/s8kei.htm http://www.jishin.go.jp/main/houkokukaigi/chousakansoku.pdf
- 3) ト部卓: 多チャンネル地震波形データのための共通フォーマットの提案, 地震学会講演 予稿集, No. 2, P24, 1994.
- 4) 鷹野澄, ト部卓, 鶴岡弘, 中川茂樹, 三浦哲, 松澤暢, 岡田知己, 中島淳一, 中山貴史, 平原聡, 伊藤武男, 大見士朗, 植平賢司, 松島健: 超高速ネットワークJGNIIによるリ アルタイム地震波形データ交換システムの構築実験, 日本地震学会講演予稿集, 北海道, C098, 2005.
- 5) ト部卓, 東田進也: 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), 地震学会講演予稿集, No. 2, P41, 1992.
- Peterson, J.: Observations and modeling of seismic back- ground noise. USGS Open File Report 93-322, 1993.
- 7) 萩原弘子,五十嵐俊博,平田 直,酒井慎一:大都市圏地殻構造調査: 房総アレイ・構造探査データを用いた地震波トモグラフィによる関東地方の速度構造,日本地震学会2006年秋季大会予稿集,2006.
- 8) Kimura, H., K. Kasahara, T. Igarashi, N. Hirata: Repeating earthquake activities associated with the Philippine Sea plate subduction in the Kanto district, central Japan: A new plate configuration revealed by interplate aseismic slips, Tectonophysics 417, 101-118, 2006.
- 9) 防災科学技術研究所: 2007年8月に発生した房総沖スロースリップと群発地震活動, 地 震予知連会報, 第79巻, 2008.
- 10) 国土地理院, 関東甲信地方の地殻変動, 地震予知連会報, 第79巻, 2008.
- Wu, F., D. Okaya, H. Sato, and N. Hirata: Interaction between two subducting plates under Tokyo and its possible effects on seismic hazards, GRL, 34, L18301, doi:10.1029/2007GL030763, 2007.

## (e) 学会等発表実績

学会等における口頭・ポスター発表

発表成果	発表者氏名	発表場所	発表時期	国内・外
				の別
「首都直下地震防災・減	平田直	東京大学地震研究	平成 19 年 6	国内
災特別プロジェクト」の		所第35回地震火山	月 29 日	
首都圈地震観測網(口		防災関係者との懇		
頭)		談の場(東京大学地		
		震研究所)		
Mega-thrust and	Hirata, N.,	ペルージャ、イタリ	平成19年7	国外
Intra-slab	H. Sato,	ア(IUGG)	月10日	

Earthquakes Beneath	K. Koketsu,			
Tokyo Metropolitan	K.Kasahara,			
Area, JAPAN (口頭)	H.Hagiwara			
地震のメカニズムと地	平田直	東京都港区、公文教	平成19年9	国内
震予知に関わる人々の		育研究会2007年9	月8日	
想い(口頭)		月度「I リーグセミ		
		ナー」		
首都圈地震観測網	笠原敬司,酒	日本地震学会秋季	平成19年10	国内
(MeSO-net)の構築(口	井慎一, 森田	大会(仙台市)	月24日	
頭)	裕一,平田直,			
	卜部卓, 鷹野			
	澄, 鶴岡弘,			
	中川茂樹,小			
	原一成,棚田			
	俊收			
首都圈地震観測網	鶴岡弘,鷹野	日本地震学会秋季	平成19年10	国内
(MeSO-net) における	澄,酒井慎一,	大会(仙台市)	月24日	
学校向けコンテンツ (ポ	笠原敬司, 平			
スター)	田直			
首都圈地震観測網	中川茂樹, 酒	日本地震学会秋季	平成19年10	国内
(MeSO-net)	井慎一,鶴岡	大会(仙台市)	月24日	
観測点情報総合管理シ	弘,森田裕一,			
ステムの開発(ポスタ	笠原敬司, 平			
—)	田直			
Mega-thrust and	Hirata, N.,	サンフランシスコ、	平成19年12	国外
Intra-slab	K. asahara,	米国 (AGU)	月 13 日	
Earthquakes beneath	H.Hagiwara,			
Tokyo Metropolitan	H. Sato,			
Area around	K.Shimazaki,			
subduction and	K. Koketsu,			
collision	F. Wu,			
zones in JAPAN (□	D.,Okaya			
頭)				
The Metropolitan	Kasahara,K.,	サンフランシスコ、	平成19年12	国外
Seismic network	N. Hirata,	米国 (AGU)	月 12 日	
(MeSO-net) for	S. Sakai,			
Detection of	Y. Morita,			
Mega-thrust and	S.Nakagawa,			
Intra-slab	S. Sasaki,			

Earthquakes beneath	K. Obara,			
Tokyo Metropolitan	T. Tanada			
Area, JAPAN(ポスタ				
—)				
Metropolitan Seismic	Nakagawa,S.,	サンフランシスコ、	平成19年12	国外
Observation Network	K. Kasahara,	米国 (AGU)	月12日	
(MeSO-net) in Japan	S. Sakai,			
(ポスター)	H. Tsuruoka,			
	T. Urabe,			
	K. Takano,			
	S. Sasaki,			
	A. Kato,			
	S. Sekine,			
	K. Obara			
Complex Fault System	S. Sakai, A.	サンフランシスコ、	平成19年12	国外
of Recent Earthquakes	Kato, E.	米国 (AGU)	月12日	
in Central Japan by	Kurashimo,			
Dense Seismic	T. Igarashi,			
Observations (ポスタ	T. Iidaka, N.			
-)	Hirata,			
	T.Iwasaki, T.			
	Kanazawa,			
	Group for			
	aftershock			
	observations			
	of 2007 Noto			
	Hanto			
	Earthquake,			
	and Group			
	for			
	aftershock			
	observations			
	of 2007			
	Chuetsu-oki			
	Earthquake			
Shear-wave splitting	T Iidaka, Y	サンフランシスコ、	平成19年12	国外
analysis at the	Hiramatsu, K	米国 (AGU)	月12日	

Niigata-Kobe Tectonic	Iwatsuki, S			
Zone using the seismic	Ueyama, J			
network of the Joint	the Joint			
Seismic Observations	Seismic			
at NKTZ(口頭)	Observations			
	at NKTZ			
Effects of	A Kato, S	サンフランシスコ、	平成19年12	国外
heterogeneous	Sakai, E	米国 (AGU)	月12日	
structures of the	Kurashimo, T			
seismic velocity and	Igarashi, T			
the stress field on	Iidaka, N			
earthquake	Hirata, T			
generations elucidated	Iwasaki, T			
by dense temporary	Kanazawa, G			
seismic networks ( $\square$	observation			
頭)	of 2007 Noto			
	Earthquake,			
	G			
	observation			
	of 2007			
	Niigata			
	Earthquake			
首都直下地震防災減災	中川茂樹	IT強震計研究会第6	平成 20 年 1	国内
特別プロジェクトにつ		回定例会(東京大学	月29日	
いて (口頭)		地震研究所)		
緊急地震速報の Ajax に	鶴岡弘	IT強震計研究会第6	平成 20 年 1	国内
よる利用システムにつ		回定例会(東京大学	月29日	
いて (口頭)		地震研究所)		
首都直下地震防災・減災	平田直, 笠原	SK-net研究集会と	平成 20 年 1	国内
特別プロジェクトの紹	敬司,纐纈一	担当者の会 (東京大	月 30 日	
介(口頭)	起	学地震研究所)		
首都直下地震防災・減災	平田直	第12回「震災対策	平成 20 年 1	国内
特別プロジェクト(口		技術展/自然災害対	月 31 日	
頭)		策技術展」横浜シン		
		ポジウム・セミナー		
		横浜国際平和会議		
		場		
		(パシフィコ横浜)		
		展示ホール		

「首都直下地震の可能	平田直	東京都千代田区	平成20年2	国内
性とその地震像の解明		セキュリティ・フォ	月19日	
に向けた新しいプロジ		ーラム (CR&S		
ェクト」首都直下地震防		総合研究所)		
災・減災特別プロジェク				
ト:首都圏周辺でのプレ				
ート構造調査・震源断層				
モデルの構築(口頭)				
地震研究の現状と将来	平田直	埼玉県児玉郡 キ	平成20年2月	国内
展望ー学界から産業界		ャノン・コンポーネ	8日	
への要望(口頭)		ンツ(株)会議室		

学会誌・雑誌等における論文掲載

掲載論文	発表者氏名	発表場所	発表時期	国内 ·
				外の別
Interaction between	Wu, F., D.	Geophys. Res.	平成19年	国外
two subducting plates	Okaya, H.	Lett., 34, L18301,		
under Tokyo and its	Sato, and	doi:10.1029/		
possible effects on	N. Hirata	2007GL030763.		
seismic hazards				

マスコミ等における報道・掲載

報道・掲載された成果	対応者氏名	報道・掲載機関	発表時期	国内·
				外の別
直下型に備え 学校に地震	平田直	NHK	平成19年	国内
計 (NHKニュース)			1月6日	
首都圏400か所、新たに地震	平田直	TBS	平成19年	国内
計設置			1月17日	
大地震に備える 学校にも	平田直,	NHK	平成19年	国内
地震計(首都圏ネットワー	笠原敬司		1月17日	
ク)				
関東地下プレート本格調査	平田直	読売新聞	平成19年	国内
			5月20日	
一石二鳥 首都圏400校に	平田直	毎日新聞	平成19年	国内
地震計			6月3日	
首都圏400校に地震計	平田直	日本経済新聞	平成19年	国内
			6月30日	

地震防災:首都圏の小中学	平田直·	毎日新聞	平成20年	国内
校に地震計設置 東大地震	笠原敬司		1月17日	
研など				
首都圏の学校へ地震計設置	平田直	時事ドットコム	平成20年	国内
開始=予測精度向上に期待		(時事通信社)	1月17日	
- 東大研究所				
首都直下地震を解明へ、学	平田直	読売オンライン	平成20年	国内
校地下に地震計400個埋設		(読売新聞社)	1月17日	
計画				
学校地下に地震計、400個設	平田直	読売オンライン	平成20年	国内
置計画		(読売新聞社)	1月17日	
千代田区が直下地震想定し	平田直	日経ネット	平成20年	国内
訓練、学校に地震計			1月17日	
小中校など400カ所地震計	平田直	アサヒ・コム	平成20年	国内
の網 首都直下型地震に備		(朝日新聞社)	1月18日	
ż				
首都圏の学校へ地震計設置	平田直	時事通信社	平成20年	国内
一東大地震研			1月19日	
防災と教育 一石二鳥 学	笠原敬司	MSN産経ニュー	平成20年	国内
校中心、首都圏400ヵ所に地		ス	2月5日	
震計				

# (f) 特許出願, ソフトウエア開発, 仕様・標準等の策定

## 1) 特許出願

なし

## 2) ソフトウエア開発

名称 (作成者)	機能
緊急地震速報翻訳・活用ソフトウェ	個別地点での予想震度および主要動到達までの猶予
ア(鶴岡弘)	時間を計算する Ajax による Web ブラウザ用緊急地震
	速報受信ソフトウェア
WIN データ用リアルタイム波形表	WIN データを受信して、リアルタイムに波形を表示
示ソフトウェア (鶴岡弘)	するソフトウェア
地震カタログの3次元可視化ソフト	VRML 言語を用いて,関東直下の震源カタログを3
ウェア(鶴岡弘)	次元的に可視化するソフトウェア
震度データ2次元マップ表示ソフト	首都圏観測点における予想震度および観測計測震度
ウェア(鶴岡弘)	相当値を地図表示するソフトウェア
Web 用地震波形表示ソフトウェア	蓄積された地震波形データを画像および PDF ファイ
(鶴岡弘)	ルとして出力するソフトウェア

## 3) 仕様・標準等の策定

なし

## (3) 平成 20 年度業務計画案

首都圏に設置する中感度地震観測装置約 40 式を整備して、室内で性能試験を行い、所 期の性能が得られることを確認する。19 年度試験された 90 式と、本年度整備する約 40 式を合わせて、首都圏の約 130 箇所で環境調査等を実施して、開発した地震観測装置を設 置する。19 年度に設置された 45 箇所と合わせて、約 175 か所からデータを収集する。地 震研究所の「データ収集・処理・公開センター」の整備を進めて、データを収集・処理す る。房総半島に設置されている観測点からのデータを収集して、解析をすすめる。