ICAを用いた地電流データからの 電車ノイズと地震前兆シグナルの分離

小	金山	美	€賀†	庄	野		逸†
長	尾	年	恭††	城		和	貴 †††

地電流データ中には,地震前兆シグナルと呼ばれている異常電流が観測されることがある.近年, 地電流データからの地震前兆シグナルの検出は,短期地震予知の有効な手法の1つとして注目されて いる.しかし,我が国では地電流データ中の多くに観測されている電車ノイズの影響で,地震前兆シグ ナルの検出が困難となっている.本研究では信号分離技術であるICA(独立成分分析: Independent Component Analysis)を用いて,独立信号であると考えられる電車ノイズや地震前兆シグナルの自 動分離を試みている.本論文では,地電流データにICAを適用し,その結果と評価について報告する.

Separation of Train Noise and Seismic Electric Signals in Telluric Current Data by ICA

MIKA KOGANEYAMA,[†] HAYARU SHOUNO,[†] TOSHIYASU NAGAO^{††} and KAZUKI JOE^{†††}

Seismic electric signals (SESs) are sometimes contained in telluric current data (TCD). The method of detecting SESs in TCD has attracted notice recently as an effective method for short-term earthquake prediction. However, since most of the TCD collected in Japan is affected by train noise, therefore detecting SESs in TCD itself is considered as an extremely arduous job. The goal of our research is to obtain a method for detecting SESs, which is difficult because of train noises. The SES and train noise are considered as independent source signal. In this paper, we try to apply ICA (Independent Component Analysis) to several sets of TCDs and evaluate the results.

1. はじめに

地震国である我が国では,特に阪神大震災以来,地 震予知の早期実現が切望されている.旧来の地震学の 枠組みの中では,地震予知とは過去に起こった地震を 基に統計的に予測を行うことを指している.しかし, この統計的手法では,数週間後や数カ月後といった短 期的な地震予知は困難であるといわれている¹⁾.その ため,短期地震予知の実現には,従来までとは異なる 手法を用いる必要がある.理化学研究所地震国際フ

† 奈良女子大学大学院人間文化研究科 Graduate School of Human Culture, Nara Women's University

†† 東海大学地震予知研究センター Earthquake Prediction Research Center, Tokai University

††† 奈良女子大学理学部情報科学科 Department of Information and Computer Sciences, Facuty of Science, Nara Women's University ロンティアでは,様々な電磁気的手法を用いて短期地 震予知の実現を目指している²⁾.その中でも我々は地 電流観測を用いた手法に注目した.地電流とは,地球 表層部に流れる微弱な直流電流のことである.地電流 データには地震前兆を示すシグナルが含まれているこ とがあり,このシグナルを利用することによって,短 期地震予知が可能であると考えられている.実際に, ギリシャでは地電流データを利用した短期地震予知の 成功例が報告されている³⁾.

しかし,我が国で地電流データを利用した短期地震 予知を行うにあたっての最大の問題点は,地電流デー タ中に多く含まれる電車によるノイズである.電車ノ イズは地震前兆シグナルよりパワーが強いノイズなの で,地震前兆シグナルを隠してしまう.そのため,我 が国では目視によって地震前兆シグナルを検出し,短 期地震予知を行うことは困難であると考えられている.

このような背景から,我々は専門家の手作業による 短期地震予知ではなく,地電流データに対して工学的



図1 地電流データ(長野県・松代観測点 dp.2,1999 年 8 月 20 日) Fig.1 TCD (20th of August, 1999, dp.2 of Matsushiro, Nagano).

表 1 長野電鉄松代駅時刻表 Table 1 Timetable of Nagano Railway Matsushiro Station.

	6	7	8	9	10	11	12	13	14	15	16	17	18	19	20	21
上り	31	10	27	7	8	8	15	8	13	13	13	13	35	0	39	53
		48										53		37		
下り	31	10	27	7	8	8		8	53	53	50	53	35	6	17	31
		48				55		53						37		

手法を適用し、自動的に短期地震予知を行う研究に着 手している.これまでにバックプロパゲーションを用 いた3層パーセプトロンによる地電流データからの電 車ノイズ除去⁴⁾や,LVQを用いた特定地域の地電流 データからの地震前兆シグナルの検出⁵⁾などの研究を 行ってきた.しかし,このパーセプトロンを用いた場 合,学習に莫大な計算時間を必要とするという問題点 があった.そこで,本研究ではバックプロパゲーショ ン学習則のように莫大な計算時間を必要としない ICA を利用する⁶⁾. ICAは,いくつかの独立した信号の混 合信号を各独立成分に分離する技術である.電車ノイ ズや地震前兆シグナルは,発生源が異なっていること から独立信号源であると考えられる.すなわち,地電 流データは,電車ノイズや地震前兆シグナルのような 独立信号が何らかの割合で混合しているデータである と考えられる.したがって, ICA を地電流データに適 用することによって,電車ノイズや地震前兆シグナル を分離できると考えられる.また,我々が用いたパー セプトロンよりも高速に分離することが期待できる⁷⁾.

本論文では 2 つの観測点の地電流データに ICA を 適用し,その結果と評価について報告する.1 つ目の 観測点は電車ノイズが最も鮮明に観測されている観測 点の1つである長野県・松代観測点である.2 つ目は 松代観測点より電車の本数が多いためより多くの電車 ノイズが観測されている福井県・笹谷観測点の地電流 データである.

地電流データ

2.1 観測方法

地電流データは,深さ約2mに埋設された長さ

40 cm,太さ 3 cm 程度の鉛 塩化鉛平衡電極を用い て,2 地点間の電位差を測定したものである.

観測点は東海・北陸地方を中心に,平成10年度ま でに42地点設置されている.各観測点には,8本また は16本の測線がそれぞれ異なった方向に配置されて いる.これらの測線をdp.1,dp.2,...,dp.16とする. 1つの観測点に複数の測線を配置しているのは,電極 そのもののノイズを評価するためである.遠方起源の 変化はすべての測線に観測されるが,もし平行な測線 の片方だけが変化すれば,それは電極そのもののノイ ズであるということが判断できる.

データは 10 秒ごとに観測され,1日1回地震国際 フロンティアに転送されて,dp.ごとに時系列データ グラフで表される.たとえば図1は,長野県・松代観 測点で1999年8月20日に観測されたdp.2の地電流 データである.グラフの縦軸は電位(mV/m),横軸 は時間(×10秒)を示す.

2.2 電車ノイズ

電車ノイズの発生には規則性があり,形状にも類似 性があることから,地電流データとその地電流データ が観測された観測点付近の電車の時刻表を利用するこ とによって,電車ノイズを特定することができる.

図 1 の地電流データと長野電鉄松代駅の時刻表 (表1)を使うと,松代観測点の地電流データ中の電車 ノイズを特定することができる.その方法を松代駅 6 時31分発の始発電車を例にあげて説明する.図1では 横軸0秒のときが0時を表しているので,6時31分は 23,460秒となる.図1の21,000秒から25,000秒の

dp.は dipoleの略である.



部分を拡大した図2を見ると,22,200秒から24,400 秒くらいの範囲に特徴的な波形が現れているのが分か る.この波形が6時31分の始発電車に該当する電車 ノイズである.典型的な電車ノイズの長さは約3,000 秒程度であるといわれている.

2.3 地震前兆シグナル

岩石に圧力をかけると,岩石が破壊する前に電流が 流れることが室内実験により明らかにされている^{8),9)}. 地震も一種の岩石破壊現象であるため,大地震が起こ る前にも地中に電流が流れると考えられる.我々は, その異常な電流変化を地震前兆シグナルと呼んでい る.図3は,松代観測点で1999年1月17日の午前 1時半ごろに観測された dp.2の地震前兆シグナルで ある.この地震前兆シグナルは,電車が走っていない 深夜に観測されたために,目視によって確認すること ができた.

地震前兆シグナルと呼ばれている波形の特徴として, 1)片振幅の波形である,2)シグナルの立ち上がり方 は急激でも,終わりは急激ではない,3)継続時間は 10秒から数十分,まれに数時間,といったことが経 験的に知られている.

地震前兆シグナルの検出によって実際に行われた短 期地震予知の例として,1993年に起こったギリシャ・ ピルゴス市の大地震についての予知がある.この地震 予知情報によって,地震による被害は大きく軽減され た³⁾.このような具体的事例から,地電流データを用 いた地震予知がきわめて有効であるということが分 かっている.

2.4 我が国での地電流データ利用の問題点

我が国において,地電流データを用いて短期地震予 知を行う際の最大の問題点は,地電流データ中に電車 ノイズが多く含まれているということである.電車ノ イズが多く含まれていると,地震前兆シグナルが観測 されていても,電車ノイズと重なり,隠されてしまう ことが多い.図4は,電車ノイズに地震前兆シグナ ルを足し合わせて人工的に作成した地震前兆シグナル を含む電車ノイズである.実際に観測されている地電 流データから図4のようなデータを見つけ出すこと は難しい.そこで,地電流データは直流電流であると いう性質を利用し,電車ノイズと地震前兆シグナルの データ値を足し合わせたものを用いる.たとえば図4 は,図3の地震前兆シグナルと長野県・松代観測点 の1999年1月17日の22,000秒から25,500秒の部 分をフレームに格納したデータを足し合わせたもので ある.フレームの縦軸は電位(mV/m)を,横軸はフ レーム長(点)を示している.フレーム長は,サンプ リングタイム10秒とした点の数を表すものとする.

目視では,図4から地震前兆シグナルが含まれていることを確認することはできない.したがって,実際に電車ノイズ中に地震前兆シグナルが含まれている場合でも,目視で地震前兆シグナルを確認することはきわめて困難である.

そこで,我々は手作業ではなく,工学的手法を適用 して地電流データから地震前兆シグナルを検出する ことができないかと考えた.本研究では,これまでの ニューラルネットを用いた手法⁴⁾のように莫大な計算 時間を必要としない信号分離技術である ICA を利用 する.地電流データは電車ノイズや地震前兆シグナル のような独立であると考えられる信号が,ある割合で 混合したデータである.よって,ICA を地電流データ に適用すれば,短時間で電車ノイズや地震前兆シグナ ルの分離が可能であると考えられる.

本論文では,長野県・松代観測点と福井県・笹谷観 測点の地電流データに ICA を適用する手法を提案し, 電車ノイズを分離可能かどうかを検証する.さらに, 松代観測点の地電流データでは,過去に観測された地 震前兆シグナルを用いて,地震前兆シグナルの分離が 可能かどうかも検証する. (5)

3. ICA の手法

本章では,地電流データに適用するための ICA の 手法を以下のような方式で定式化した.

まず,n 個の独立信号源を縦ベクトル

$$\mathbf{s}(t) = (s_1(t), s_2(t), \cdots, s_n(t))^{\mathrm{T}}$$
(1)

とする.ただし,Tは転置を表すものとする.この場合,独立信号の要素 $s_i(t)$ は,単独の電車によって発生するノイズや,地震前兆シグナルのようなものを表すとしている.A を混合行列とすると,n 個の観測データ

$$\boldsymbol{x}(t) = (x_1(t), x_2(t), \cdots, x_n(t))^{\mathrm{T}}$$
(2)

は以下の線形混合行列によって生成されるものと仮定 する.

$$\boldsymbol{x}(t) = A\boldsymbol{s}(t) \tag{3}$$

ICA は *x*(*t*) のみが観測可能な場合に, *A* の推定逆 行列 *W* を求め, *n* 個の独立信号源

$$\boldsymbol{y}(t) = (y_1(t), y_2(t), \cdots, y_n(t))^{\mathrm{T}}$$
 (4)
を以下の式

 $\boldsymbol{y}(t) = W \boldsymbol{x}(t)$

として推定する信号分離方式である.本実験では,y(t)の独立性をはかる基準として,Kullback-Leibler情報量を用いる.このとき,y(t)の各成分が独立であるようにすることは,各成分間の相互情報量

$$I(\mathbf{Y}) = \sum_{i=1}^{n} H(Y_i) - H(\mathbf{Y})$$

= $\sum_{i=1}^{n} H(Y_i) - H(\mathbf{X}) - \log |W|$ (6)

を最小化することと等しい.式(6)を最小化する勾配 方向は,以下の式で求められる.

$$\Delta W(t) = -\frac{\partial I(W)}{\partial W} W(t)^{\mathrm{T}} W(t)$$
(7)

したがって,学習則は,

$$W(t+1) = W(t) + \Delta W(t)$$

= $(I - E[\boldsymbol{\varphi}(\boldsymbol{Y})\boldsymbol{Y}^{\mathrm{T}}])W(t)$ (8)

となる、だたし、関数
$$\varphi_i \ (i = 1, 2, \cdots, n)$$
 は、
 $\varphi_i(y_i) = y_i^3$
(9)

または,

$$\varphi_i(y_i) = \frac{1}{1 + \exp(-y_i)} \tag{10}$$

のいずれかとする.この非線形関数 $\varphi_i(y_i)$ の選択は, Wの収束に影響し,検出すべき独立信号源に依存する.

ー般によく用いられる手法では,独立信号源の4次 のキュムラント

$$k_i = E[s_i^4] - 3E([s_i^2])^2 \tag{11}$$

の符号によって決定される $k_i > 0$ のとき s_i はスー パーガウス的 , $k_i < 0$ のとき s_i はサブガウス的とい う . 信号源がサブガウス的ならば式 (9) を用い , スー パーガウス的ならば式 (10) を用いると W が収束す ることが知られている¹⁰⁾.

一般に ICA への入力データには原信号 x(t) を用い
 るのではなく,スフィアリングしたデータ

 $\hat{x}(t) = (\hat{x}_1(t), \hat{x}_2(t), \dots, \hat{x}_n(t))^{\mathrm{T}}$ (12) を使用する.また,x(t)の平均は0としている.ス フィアリングはデータx(t)の各成分を無相関化する ことが目的である.スフィアリングを行う線形変換を Rと書くと

$$\hat{\boldsymbol{x}}(t) = R\boldsymbol{x}(t) \tag{13}$$

と書け,ベクトル $\hat{x}(t)$ の分散共分散行列が $E[\hat{x}(t)\hat{x}(t)^{\mathrm{T}}] = I$

 $E[\hat{x}(t)\hat{x}(t)^{1}] = I$ (14) という性質を持つように設定する.ただし I は単位 行列である.ベクトル $\hat{x}(t)$ の分散共分散行列は,式 (13)より

$$E[\hat{\boldsymbol{x}}(t)\hat{\boldsymbol{x}}(t)^{\mathrm{T}}] = E[R\boldsymbol{x}(t)\boldsymbol{x}(t)^{\mathrm{T}}R^{\mathrm{T}}]$$

= $R \operatorname{Cov}(\boldsymbol{x}, \boldsymbol{x})R^{\mathrm{T}}$ (15)

と書ける.ただし Cov(x, x) は原信号の分散共分散行 列である.分散共分散行列は正定値行列なので固有値と 固有ベクトルを用いた行列に分解できる.n 個の固有値 λ_i を対角成分上に並べた行列 $\Lambda = diag(\lambda_1, \dots, \lambda_n)$ とし,対応する固有ベクトル v_i を並べた行列 $V = [v_1, \dots, v_n]$ で分解すると,

 $\operatorname{Cov}(\boldsymbol{x}, \boldsymbol{x}) = V \Lambda V^{\mathrm{T}}$ (16) で表される.固有ベクトルを並べた行列 V は $V V^{\mathrm{T}} = I$ を満たすように固有ベクトルをとるものとする.す なわち

$$RV\Lambda V^{\mathrm{T}}R^{\mathrm{T}} = I \tag{17}$$

を満たすように行列 R をとればよい . いま行列 V は 直交行列なので

$$R = \Lambda^{-1/2} V^{\mathrm{T}} \tag{18}$$

とすればよい.ただし $\Lambda^{-1/2} = {
m diag}(rac{1}{\sqrt{\lambda_1}},\cdots rac{1}{\sqrt{\lambda_n}})$ である.

以降,ICAを適用する信号は $\hat{x}(t)$ を用いるものとする.

4. 地電流データへの適用

4.1 電車ノイズが観測されているデータ

本節では, ICA を用いて地電流データから電車ノイ ズを分離できるかどうかを検証する実験を行う.本実 験では,長野県・松代観測点と福井県・笹谷観測点の



地電流データを用いることとする.

4.1.1 長野県·松代観測点

長野県・松代観測点は,最も鮮明に電車ノイズが観 測される観測点の1つである.そこで,まず松代観測 点の地電流データを ICA に適用し,典型的な電車ノ イズを分離できるかどうかの実験を行う.

使用するデータは 1999 年 8 月 20 日に観測された 地電流データである.電車ノイズは非定常な信号であ るため,入力データの長さが長すぎると,正しい結果 が得られない可能性がある.そこで,入力データの長 さは典型的な電車ノイズ 2 つ分程度に相当する 6,000 秒とし,本項では 72,000 秒から 78,000 秒までのデー タを使用した.たとえば図 5 は,図 1 の 72,000 秒か ら 78,000 秒までのデータをフレームに格納したもの で,これを $x_2(t)$ とする.

入力データ数を決定する指針として,図5と同時刻 のdp.1~dp.7の地電流データx1(t),x2(t),...,x7(t) にPCA(主成分分析: Principal Component Analysis)を適用し,地電流データがおよそいくつの主成 分により構成されているかを検証した.その結果,第 3主成分までで99.9%の寄与率となり,第1~第3主 成分は図6のようになった.PCAの適用結果から, 地電流データの構成要素のほとんどが3つの主成分中 に含まれていることが分かる.よって,地電流データ 中には,少なくとも3つの独立信号が含まれていると 考えられる.そこで,本項で用いる ICAの入力デー

タ数は,最低必要数である3とする.

入力データには,測線の設置方向が平行では ない dp.2, dp.6, dp.7 の地電流データ $x(t) = (x_2(t), x_6(t), x_7(t))^T$ を使用する.地電流観測は遠距 離作用なので,平行な測線を用いると理論上はまった く同じ電位を観測したことになる.ICA に同一観測 データを入力すると,式 (7)の更新値が不安定になる ため,平行でない測線を用いる.

W を求めるために,まず式(9)と式(10)のどちら を用いるかを決定する必要がある.本項では,電車ノ イズの分離を目的としているので,電車ノイズの4次 のキュムラントを求めなければならない.しかし,電 車ノイズのみという独立信号は存在しないので,入力 データに用いる地電流データの4次のキュムラントを 求めた.その結果,入力データはスーパーガウス的で あったので,式(10)を用いる.

式 (5) より,図 7 のような独立成分 $y(t) = (y_1(t), y_2(t), y_3(t))^T$ が出力される.しかし,ICAの 性質上,y(t)の縦軸のスケールを一意に決定するこ とはできない.そのため,各成分のパワーの強さを 比較することができず,データを評価しにくい.そこ で, $y_1(t)$, $y_2(t)$, $y_3(t)$ をそれぞれ元の信号空間に戻 し,各成分がx(t)中にどの程度影響を与えているの かを評価する.まず, $y_1(t)$ を元信号空間に戻すため に,y(t)中の $y_1(t)$ 成分のみを残し,それ以外は0に する.これを $y^*(t)$ とすると,



Fig. 8 Independent components separated from $x_2^*(t)$ (72,000–78,000 sec).

 $y^{*}(t) = (y_{1}(t), 0, 0)^{\mathrm{T}}$ 式 (5), (13) より, $x^{*}(t) = R^{-1}W^{-1}y^{*}(t)$

によって, $x^*(t)$ 中に含まれる $y_1(t)$ の成分を $x^*(t) =$ $(x_2^*(t), x_6^*(t), x_7^*(t))^{\mathrm{T}}$ と表すことができる.同様の方 法で, $y_2(t)$, $y_3(t)$ を元信号空間に戻し,それぞれの $x_2^*(t)$ を示したものが図 8 である.図 8 から, $y_1(t)$, $y_2(t)$ 成分は信号のパワーが強いため,電車ノイズで あると推測できる. $y_3(t)$ 成分は, $y_1(t)$, $y_2(t)$ 成分 に比べて信号のパワーが非常に弱いため,電車ノイズ ではないと推測できる.また, $y_1(t)$, $y_2(t)$ 成分のパ ワーがほぼ同じであることから,上り電車によるノイ ズと下り電車によるノイズに分離されていると考えら れる.電車ノイズかどうかを確認するために,表1を 見て比較する.入力データの時間帯は20時~21時40 分なので,時刻表の20時~22時台を見ると y1(t) 成 分が上り電車の影響によるノイズ, y₂(t) 成分が下り 電車の影響によるノイズであると推定でき,電車が発 車する時刻と電車ノイズの波形が現れている時刻がほ ぼ一致していることが分かった.また,PCAを用い た場合は,第1主成分のみがパワーの強い成分で,電 車ノイズを含んでいると考えられるのに対して, ICA

を用いた場合は,2つの成分に電車ノイズが含まれて いることから,第1主成分を独立な上りと下りの電車 ノイズに分離していると考えられる.

さらに,本項で求めた W を用いて,他の時間帯の 地電流データからも電車ノイズを分離可能かどうかを 検証した.W を求めた時間帯ではない 50,400 秒から 56,400 秒までの地電流データ(図9)を W を用いて 分離したところ,図10 のようになった.72,000 秒か ら78,000 秒のデータから求めた W によって,同じ ように上りと下りの電車ノイズに分離していることか ら,W の計算に用いていないデータに対しても期待 した結果が得られることが分かった.したがって,一 度 W を求めれば,他の時間帯の地電流データから一 度に独立成分を分離可能であることから,ICA の利用 性はきわめて高い.

以上の結果から, ICA を用いて松代観測点の電車 / イズを地電流データから分離できることが判明した.ま た,データを分離するのに要した時間は, PentiumIII-850 MHz, メモリ 256 M の PC-UNIX 上で数秒程度 であった.

4.1.2 福井県・笹谷観測点

福井県・笹谷観測点付近は,松代観測点付近よりも



1日に走る電車の本数が多く,地電流データから典型 的な電車ノイズの波形が認識できない.このような, より多くの電車ノイズが含まれている地電流データか らも電車ノイズを分離できるかどうかの実験を行う.

使用するデータは,福井県・笹谷観測点で2000年 1月15日に観測された地電流データである.松代観 測点と同様に,入力データの長さは6,000秒とし,本 項では75,000秒から81,000秒までのデータを使用し た.たとえば図12は,図11の75,000秒から81,000 秒までのデータをフレームに格納したもので,これを $x_7(t)$ とする.

4.1.1 項同様, x₁(t), x₂(t), ···, x₇(t) に PCA を適 用した.その結果,第3主成分までで99.9%の寄与率 となり,第1~第3主成分のデータは図13のように



なる . 4.1.1 項と同様の理由から入力データ数は 3 と する .

入力データには,松代観測点の場合と同様の理由で, 測線の設置方向が平行ではないdp.1,dp.5,dp.7の地





Table 2 Timetable of Kentuku Hanway Asouzu Station.																	
	6	7	8	9	10	11	12	13	14	15	16	17	18	19	20	21	22
上り	31	10	12	0	3	3	3	3	3	3	3	10	10	10	10	10	10
		27	21	12	23	23	23	23	23	23	40	27	27	27	40	40	
		42	30	30	43	43	43	43	43	43	57	40	40	40			
		58	43	44								57	57				
下り	39	11	3	13	3	3	3	3	3	3	3	10	10	10	9	9	9
	47	17	12	20	23	23	23	23	23	23	17	17	17	40	39	39	
		27	20	44	43	43	43	43	43	43	40	40	40				
		42	43								48	48					
		48	50														
		58															

表 2 京福電鉄福武線浅水駅時刻表 Table 2 Timetable of Keifuku Railway Asouzu Station

電流データ $x(t) = (x_1(t), x_5(t), x_7(t))^T$ を使用する. また,入力データに用いる地電流データの4次の キュムラントを求めたところ,入力データはスーパー ガウス的であったので,式(10)を用いる.

4.1.1 項と同様の手順で, y(t) の各成分を元信号空間に戻すことによって得られた $x_7^*(t)$ に含まれる推定独立成分は図 14 のようになる.図 14 から, $y_2(t)$, $y_3(t)$ 成分は信号のパワーが強いため,上り電車によるノイズと下り電車によるノイズに分離されていると推定できる.松代観測点の場合と同様に, $y_2(t)$, $y_3(t)$ 成分と,笹谷観測点に最も近い場所に位置する京福鉄道福武線浅水駅の時刻表(表2)を見て比較する.入

カデータの時間帯は 20 時 48 分~22 時 28 分なので, 20 時~22 時台を見ると,電車が発車する時刻と電車 ノイズの波形が現れている時刻がほぼ一致しているこ とが分かった.また,PCA を用いた場合は,第1主 成分のみがパワーの強い成分で,電車ノイズを含んで いると考えられるのに対して,ICA を用いた場合は, 2 つの成分に電車ノイズが含まれていることから,第 1 主成分を独立な上りと下りの電車ノイズに分離して いると考えられる.

さらに,本項で W を求めるために用いたデータの 時間帯ではない 68,400 秒から 74,400 秒までの地電流 データ(図 15)を W を用いて分離したところ,図 17



図 17 $x_2^*(t)$ (68,400~74,400 秒)から分離された独立成分 Fig. 17 Independent components separated from $x_2^*(t)$ (68,400-74,400 sec).

のようになった.75,000 秒から 81,000 秒のデータか ら求めた W によって,同じように上りと下りの電車 ノイズに分離していることから,W の計算に用いて いないデータに対しても期待した結果が得られること が分かった.したがって,笹谷観測点の地電流データ に対しても,ICA の利用性がきわめて高いといえる.

以上の結果から,電車の本数が松代観測点より多い 笹谷観測点の地電流データからも電車ノイズを分離可 能であることが判明した.また,データを分離するの に要した時間は,4.1.1 項と同じマシン上で数秒程度 であった.

4.2 地震前兆シグナルが観測されているデータ

本節では,地震前兆シグナルが含まれているデータ で,電車ノイズは観測されていない地電流データから, 地震前兆シグナルを分離できるかどうかの実験を行う.

入力データには,松代観測点 1999 年 1 月 17 日の 地電流データの地震前兆シグナルが観測されている部 分を使用する.地震前兆シグナルも電車ノイズ同様, 非定常な信号なので,4.1 節と同様に入力データの長 さは 6,000 秒とする.図 16 は dp.2 の入力データで, これを $x_2(t)$ とする.

x₁(t),x₂(t),…,x₇(t) に PCA を適用したところ, 第2主成分までで 99.9%の寄与率となった.4.1.1 項と 同様の理由から,入力データ数は2とする.入力デー タは dp.2, dp.6を使用し, $\boldsymbol{x}(t) = (x_2(t), x_6(t))^{\mathrm{T}}$ とする.

本節では,地震前兆シグナルを分離することが目的 なので,地震前兆シグナルの4次のキュムラントを求 めたところ,サブガウス的であったことから,式(9) を用いた.

4.1.1 項と同様の手順で, y(t) の各成分を元信号空 間に戻すことによって得られた $x_2^*(t)$ に含まれる推定 独立成分は図 18 のようになる.図 18 から, $y_1(t)$ 成 分は地震前兆シグナルであると推定できる.よって, ICA を用いて,地震前兆シグナルを含む地電流データ から地震前兆シグナルを分離できることが判明した. また,データを分離するのに要した時間は,4.1.1 項 と同じマシン上で数秒程度であった.

4.3 電車ノイズ中に地震前兆シグナルを含んだ データ

本節では,電車ノイズ中に地震前兆シグナルが含ま れているデータを入力する.しかし,2.4 節でも述べ たように,実際の地電流データからは電車ノイズ中に 地震前兆シグナルが含まれているデータを見つけ出す ことは困難である.そこで,2.4 節で述べた方法で作 成したデータを入力データとする. 0.2





図 19 PCA 出力結果 Fig. 19 Result of applying PCA.

dp.1~dp.7 について図 4 と同様に作成した $x_1(t)$, $x_2(t)$,…, $x_7(t)$ に PCA を適用した.その結果,第 3 主成分までで 99.9%の寄与率となり,第 1~第 3 主成分のデータは図 19 のようになる.4.1.1 項 と同様の理由から入力データ数は 3 とし, $x(t) = (x_2(t), x_6(t), x_7(t))$ とした.入力データの長さは,電 車ノイズが 1 つ分程度に相当する 3,500 秒とする.

4.1 節と 4.2 節から,電車ノイズはスーパーガウス 的,地震前兆シグナルはサブガウス的であったため, 電車ノイズ中に地震前兆シグナルを含んだデータの場 合は,式(9)と式(10)のどちらを使用すればよいか が問題になる.本節では,地震前兆シグナルの検出を 目的としているので,サブガウス的なデータに対して 安定性が高い式(9)を使用する.

4.1.1 項と同様の手順で, y(t)の各成分を元信号空間に戻すことによって得られた $x_2^*(t)$ に含まれる推定独立成分は図 20 のようになる.式(9)を用いたために,電車ノイズが正しく分離されていない可能性はあるが,図 20 から, $y_1(t)$ 成分は電車ノイズであると推定できる. $y_2(t)$ 成分と図 3 を比較すると, $y_2(t)$ のデータ値が増加している時刻と図 3 の地震前兆シグナルが観測されている時刻が一致することから, $y_2(t)$ 成分は地震前兆シグナルであると推定できる.比較のために,地震前兆シグナルを足し合わせる前のデータ(図 21)に式(9)を用いた ICA を適用したところ,

図 24 のようになった.図 24 の $y_1(t)$ 成分, $y_2(t)$ 成 分, $y_3(t)$ 成分がそれぞれ図 20 の $y_2(t)$ 成分, $y_1(t)$ 成分, $y_3(t)$ 成分と対応していることが分かる.しか し,図 24 の $y_1(t)$ 成分には図 20 の $y_2(t)$ 成分のよ うなデータは含まれていないことからも, $y_2(t)$ 成分 は地震前兆シグナルであると考えられる.また, PCA を用いた場合は,地震前兆シグナルと推定される成分 は確認できないことから,第1主成分の中に含まれて いると考えられるのに対して, ICA を用いた場合は, 電車ノイズや地震前兆シグナルと推定できる成分が分 離されていることから分離された成分は独立性が高い と考えられる.また, 求めた W の逆行列, すなわち 推定混合行列 A' は,

$$A' = \begin{pmatrix} 0.063674 & -0.061754 & 0.023267 \\ -0.052198 & 0.057104 & -0.017529 \\ -0.010182 & 0.025368 & 0.002402 \end{pmatrix}$$
(19)

となった . A' は式 (5) の W の逆行列を求めることに よって得られる式 (3) の A の推定行列である . x(t)は y(t) を A' の混合比で混合することによって生成 されている .

さらに,他の時間帯 40,000 秒から 43,500 秒の地電 流データに図3を同様の方法で足し合わせた図 22 を ICA に入力したところ,図 25 のようになった.図 25









から, $y_2(t)$ 成分は電車ノイズ, $y_3(t)$ 成分は地震前兆 シグナルと推定できる.比較のために,地震前兆シグ ナルを足し合わせる前のデータ(図23)に ICA を適 用したところ,図26のようになった.図26の $y_1(t)$ 成分, $y_2(t)$ 成分, $y_3(t)$ 成分がそれぞれ図25の $y_1(t)$ 成分, $y_2(t)$ 成分, $y_3(t)$ 成分がそれぞれ図25の $y_1(t)$ 成分, $y_2(t)$ 成分, $y_3(t)$ 成分の中には,図25の $y_3(t)$ 成 分のようなデータは含まれていないことからも, $y_3(t)$ 成分は地震前兆シグナルであると考えられる.また, 推定混合行列A'は,

	(0.039909	-0.114383	0.043844
$A'\!=\!$	-0.030817	0.099735	-0.030845
	(-0.002604)	0.032393	0.008726
			(20)

となった .

よって,人工的に生成したデータではあるが,ICA を用いて電車ノイズ中に地震前兆シグナルが含まれて いるデータから電車ノイズと地震前兆シグナルを分離 できることが判明した.また,データを分離するのに 要した時間は,4.1.1 項と同じマシン上で数秒程度で あった.





Fig. 25 Independent components separated from $x_2^*(t)$ (added an SES)(40,000-43,500 sec).



Fig. 26 Independent components separated from $x_2^*(t)$ (not added an SES)(40,000-43,500 sec).

5. 結 論

本研究の最終的な目的は,ICA を用いて電車ノイ ズや地震前兆シグナルを地電流データから分離するこ とによって,これまで手作業では確認することができ なかった地震前兆シグナルを検出し,短期地震予知の 自動化を行うことである.本論文では,長野県・松代 観測点と福井県・笹谷観測点の地電流データに ICA を適用した.その結果,両観測点の電車ノイズを分離 することができた.したがって,典型的な電車ノイズ だけでなく,電車ノイズが多いため,地電流データか ら典型的な電車ノイズが確認できない場合でも,電車 ノイズを分離可能であることが分かった.以上の結果 から,最もパワーの強い電車ノイズを分離することに よって,残りのデータから地震前兆シグナルを目視で も確認できる可能性が高くなったといえる.

さらに,地震前兆シグナルも分離することができな いかを検証するために,地震前兆シグナルのみを含ん でいる地電流データと,人工的に生成したデータでは あるが電車ノイズ中に地震前兆シグナルを含んだデー タに ICA を適用した.その結果,両データとも地震 前兆シグナルを分離することができた.以上の結果か ら,ICA を用いることにより,これまで確認すること のできなかった地震前兆シグナルを確認することがで きる可能性が高くなると考えられ,我が国での地電流 データを用いた短期地震予知の実現に近づくことがで きたといえる.

また,すべての入力データにおいて,分離に要する 時間は数秒程度と非常に高速であったことから,我々が 用いたパーセプトロンに比べて,短時間で地電流デー タを解析し,短期地震予知を行うことが期待できる.

松代観測点では実際に地震前兆シグナルが確認され ているが,笹谷観測点では確認されていない.今後は, 過去に笹谷観測点付近で起こった地震の日の前の数日 間の地電流データを ICA に入力し,地震前兆シグナ ルが検出されないかを検証する予定である.

ICA を用いて過去の地電流データから地震前兆シ グナルの分離ができれば,リアルタイムに地電流デー タを解析し,短期地震予知を行うことができると考え られる.そのためには,ICA を地電流データから電車 ノイズと地震前兆シグナルを分離するフィルタとして 用いると同時に,ICA に入力するデータを作成する方 法や,分離されたデータから地震前兆シグナルが検出 されているかどうかを判別する方法を考える必要があ る.以上の方法を統合することによって,実用的な短 期地震予知自動化システムを構築することができる.

参考文献

- 1) 長尾年恭:地震予知研究の新展開,近未来社 (2001).
- 2) http://yochi.iord.u-tokai.ac.jp/
- 3) Varotsos, P. Lazaridou, M., Eftaxias, K., Anonopoulos, G., Makris, J. and Kopanas, J.: Short term earthquake prediction in Greece by seismic electric signals, *Critical Review of VAN*, Sir Lighthill, J., pp.29–76, World Scientific, London, Singapore (1996).
- 4) 小金山美賀,長尾年恭,城 和貴:ニューラル ネットを用いた地電流データからの電車ノイズ 除去,情報処理学会論文誌:数理モデル化と応用 Vol.42, No.SIG14(TOM5), pp.124–133 (2001).
- Fukuda, K., Koganeyama, M., Shouno, H., Nagao, T. and Joe, K.: Detecting Seismic Electric Signals by LVQ based Clustering, *PDPTA2001*, pp.1305–1311 (2001).
- 村田 昇:連載 独立成分解析, Computer Today, No.89, pp.55-61, サイエンス社 (1999).
- 小金山美賀,庄野 逸,長尾年恭,城 和貴: ICA を用いた地電流データからの電車ノイズおよび地震前兆シグナルの分離,信学技報,NC2001-47, pp.79-85 (2001).
- Yoshida, S., Uyeshima, M. and Nakatani, M.: Electric potential changes associated with slip failure of granite, Preseismic and coseismic signals, *J. Geophys. Res.*, No.102, pp.14,883– 14,897 (1997).
- 9) Yoshida, S., Clint, O.C. and Sammonds, P.R.: Electric potential changes prior to shear fracture in dry and saturated rocks, *Geophys. Res. Lett.*, No.25, pp.1577–1580 (1998).
- Amari, S., Chen, T.P. and Cichocki, A.: Stability analysis of adaptive blind source separation, *Neural Networks*, Vol.10, pp.1345–1351 (1997).

(平成 13 年 9 月 3 日受付)
(平成 13 年 12 月 7 日再受付)
(平成 14 年 1 月 23 日採録)



小金山美賀(学生会員) 1977年生まれ.2000年奈良女子 大学理学部情報科学科卒業.2001年 同大学大学院博士前期課程修了.現 在同大学院博士後期課程在学中.短 期地震予知,データ解析,パターン

認識,ニューラルネット等の研究に興味を持つ.



庄野 逸(正会員) 1992年大阪大学基礎工学部生物 工学科卒業.同年同大学大学院基礎 工学研究科前期課程入学.1994年同 大学院基礎工学研究科前期課程修了. 1994年大阪大学基礎工学部生物工学

科助手.1998 年博士(工学)取得(大阪大学).2001 年奈良女子大学大学院人間文化研究科助手.ニューラ ルネットを用いたパターン認識,パターン形成,最適 化問題に対する統計物理的アプローチに関する研究に 従事.



長尾 年恭

1987年東京大学大学院理学系研 究科博士課程修了.理学博士.1988 年6月金沢大学理学部助手.1995年 12月東海大学海洋学部助教授.2000 年4月東海大学海洋研究所教授,地

震予知研究センター長.大学院在学中に第22次日本 南極地域観測隊・越冬隊(1981年11月より1983年 3月まで)に参加,昭和基地で越冬.重力,地殻変動 観測等に従事.1991年11月より1年間地震予知研究 のためアテネ大学物理学部へ留学.専門は固体地球物 理学,地震電磁気学,地球熱学.



城 和貴(正会員)

大阪大学理学部数学科卒業.日本 DEC,ATR 視聴覚研究所(日本 DECより出向)(株)クボタ・コン ピュータ事業推進室で勤務.1993年 奈良先端科学技術大学院大学情報科

学研究科博士前期課程入学,1996年同研究科後期課 程修了,同年同研究科助手.1997年和歌山大学シス テム工学部情報通信システム学科講師,1998年同学 科助教授.1999年奈良女子大学理学部情報科学科教 授.工学博士.画像処理,文字認識,ニューラルネット,並列計算機アーキテクチャ,自動並列化コンパイ ラ,並列計算機の解析モデル,視覚化などの研究に従 事.IEEE 会員.