地中レーダの高性能化の研究

梅野正義・広瀬延孝*・小池宗弘**・武富喜八郎* 伊藤保之**・杉野 徹** ^{電気情報工学科} (1986年9月6日)

Development of Underground Radar

Masayoshi UMENO, Nobutaka HIROSE, Munehiro KOIKE Kihachirou TAKETOMI, Yasuyuki ITOU and Touru SUGINO Dept. of Electrical and computor Eng. (Received September 6, 1986)

In this paper the operational principles and system of underground RADAR are first described along with their historical development.

Underground RADAR is then applied to the detection of leakage in underground water pipes.

Lastly methods of high performance operations such as the use of underground RADAR in the detection of water leakage are presented along with the problems encountered in its development.

1. まえがき

電磁波を利用して地中に埋設した水道管、ガス管、下 水管,電力ケーブルなどを検出したり,地中空洞の存在 や地中内部の状態を非破壊的に探査することができる。 地中探査レーダが研究されることになり、電気・水道・ ガス・土木・建設および歴史的地下埋設物検査などの事 業分野から注目を浴び、各分野における地中構造物の検 出、その状態の監視の目的で、地中探査レーダの研究開 発が活発に行なわれるようになってきた。電磁波を地表 面から地中に放射させ,地中に埋設された物標による反 射信号から、地中の状態・埋設物位置・その材質および 形状などを探査するためには、地中レーダ固有の技術上 の問題があり、探知距離の増大、分解能の向上、不要反 射波(クラッタ)の除去から物標識別のための信号処理 法の開発および地中レーダシステムの小型軽量化など数 多くの問題点が残されており、本報告では、名古屋市水 道事業における配水管の地中探査を通じ、地中探査レー ダ法により水道管からの漏水発見技術の向上と、地中探 査レーダを高性能化するための問題点について述べる。

2. 地中探査レーダ法の基礎理論

2.1 地中探査レーダの探査距離

地表上から地中の物標に対して,電波を発射する場合 を考えると Fig.1 のようになる。

地中レーダの送信電力 Rに対し,物標で反射されアン テナに戻ってくる反射電力 Prは,つぎのレーダ方程式で 求められる。





* 名工大情報工学科卒研生(昭和61年3月卒)
 * 名工大電子工学科卒研生(昭和60年3月卒)
 ※ 岐阜工業高等専門学校 電気工学科
 ※ 鈴鹿工業高等専門学校 電気工学科

Bulletin of Nagoya Institute of Technology Vol. 38 (1986)

$$P_{\rm r} = \frac{P_{\rm t} \cdot G_{\rm t} \cdot L_{\rm T} \cdot S_{\rm O} \cdot L_{\rm R} \cdot G_{\rm R} \cdot L_{\rm P} \cdot \lambda^2}{(4 \pi)^3 \cdot R^4} \cdot e^{-4\alpha R}$$
(1)

ここで、 G_i :送信アンテナの利得、 L_r :送信アンテナと 大地との結合損失, So:地中の物標のレーダに対する反 射断面積, L_R:受信アンテナと大地との結合損失, G_R: 受信アンテナの利得、 L_{P} :地中における媒質中の電波の 伝搬損失、**λ**:使用電波の自由空間波長、**R**:アンテナか ら物標までの距離である。後で述べる透過係数:Tと反 射係数: Rとは, $L_{\rm T} = |{\rm T}|^2 \ge L_{\rm R} = |{\rm R}|^2$ の関係がある。

地中探査レーダが探知できる最大探知距離 R_{max}は, レーダの受信機内で発生する雑音と、等しい最小受信可 能電力を Pr.minとすると

$$P_{\text{r.min}} = K T_{\text{o}}B F_{\text{n}}(S/N)$$
 (2)
であり、この値が(1)式の受信電力に等しい距離 R_{max} は

$$R_{\max} = \left(\frac{P_{\mathsf{t}} \cdot G^{2} \cdot L_{\mathsf{T}} \cdot L_{\mathsf{R}} \cdot L_{\mathsf{P}} \cdot S_{\mathsf{O}} \cdot \lambda^{2}}{(4\pi)^{3} \cdot \mathsf{K} \cdot T_{\mathsf{O}} \cdot \mathsf{B} \cdot F_{\mathsf{n}} \cdot (\mathsf{S}/\mathsf{N})}\right)^{\frac{1}{4}} \cdot e^{-\alpha R}$$
(3)

として,最大探知距離が求められる。ここに,K:ボル ッマン定数 (1.38×10⁻²³ J/K), T_0 : レーダ受信機の等 価雑音温度, B: レーダ受信機の等価雑音帯域幅, Fn: 雑音指数,S/N:信号電力対雑音電力比を表わす。具体 的な数値をもとに、地中媒質の誘電特性をパラメータと して、送信電力 Rと最大探知距離 Rmaxの関係より、そ れらの結果の要点を述べると、使用周波数 $f = 100 \text{ MH}_z$ における送信電力 Pt=1(W)の地中レーダの探知距離 は、土質が湿った砂では誘電率 ϵ_{1s} =30, 誘電損 $tan \delta_{1s}$ = 0.03とすれば約5(m)となり、乾燥した砂地($\epsilon_{1s}=6.0$, $tan \delta_{is} = 0.03$) であれば数十mの深さまで探知できるが、 砂地が水で飽和されている場合には真水の $\epsilon_{iw}=81$, $tan \delta_{iw} = 0.07 と する と 約3(m) に 減少 する。 これらの計$ 算は送受信電力のみについて行ったもので、地中内部の 不均一性による周囲からの不要モード入力、位相定数の 変化によるパルス波形の歪みなどを考慮すると、さらに 探知距離を短く見積ることが必要である。

2.2 地表面での反射と屈折

地中レーダのアンテナから発射された電磁波は、空気 中から地中に進入するときに, 媒質の異なる境界面(地 表面)で反射する反射波と、地中に進入する入射波に分 かれる現象を生じる。また、電磁波が境界面に対し斜め に入射するときは、光の場合と同じように、電磁波の経 路に屈折する現象が生じる。ここで、Fig.2のように、 電磁波が地表面に垂直に入射する場合の境界面での入射 波,透過波,反射波の電界をそれぞれ E, E, Eとすれ ば

$$E_{t} = T \cdot E_{t} \tag{4}$$

$$E_{r} = R \cdot E_{t} \tag{5}$$

$$E_{\rm r} = R \cdot E_{\rm l}$$



Fig. 2 Reflection and transmission of electromagnetic wave.

として表わされる。ただしT:透過係数,R:反射係数 で媒質の誘電率、透磁率、導電率によって決定されるも のである。

$$T = \frac{2 \,\mu_1 K_0}{\mu_1 K_0 + \mu_0 K_1} \tag{6}$$

$$R = \frac{\mu_1 K_0 - \mu_0 K_1}{\mu_1 K_0 + \mu_0 K_1} \tag{7}$$

$$K_0 = \sqrt{\varepsilon_0 \mu_0 (1 - j \tan \delta_0)}$$
(8)

$$K_1 = \sqrt{\varepsilon_1 \mu_1 (1 - j \tan \delta_1)}$$
(9)

$$\tan \delta_0 = \frac{\sigma_0}{\omega \varepsilon_0} \quad \text{is \sharp U' } \quad \tan \delta_1 = \frac{\sigma_1}{\omega \varepsilon_1} \tag{10}$$

 ϵ_0 , μ_0 , σ_0 は空気, ϵ_1 , μ_1 , σ_1 は媒質(地中)の誘電率, 透磁率,導電率を表わす。地中の透磁率はμ₀=μ₁=1と みてよい。空気の誘電損 $\tan \delta = 0$ および比誘電率 $\epsilon_0 =$ 1とみなされるが、地中はそれらを構成する組成や含水 率などにより、 $\epsilon_1 \ge \sigma_1$ が大きく変化する。

斜めに電磁波が入射するときは、光と同じように境界 面で電磁波は屈折する。地表面と平行な偏波面をもつ電 磁波の場合は、入射角 6と進入角 6との関係は相対屈折 率れより

$$n = \frac{\sin \theta_1}{\sin \theta_0} = \sqrt{\frac{\varepsilon_1 \mu_1 - j \frac{\mu_1 \sigma_1}{\omega}}{\varepsilon_0 \mu_0 - j \frac{\mu_0 \sigma_0}{\omega}}}$$
(11)

として表わされる。

地中内に地層があるときには、それぞれの地層の境界 面において、反射波を発生するため電磁入射波は、その 都度減衰することになる。

2.3 地中媒質による電磁波の減衰

普通地中は空気中よりも電磁波の減衰は大きく,振幅, 位相も共に変化する。またさらに、この減衰の大きさと 位相の変化が使用周波数で変化する分散性の媒質と考え ることができる。地中の電磁波が距離しだけ進行すると きの地中の伝搬定数 γ は, $\gamma = \alpha + j\beta$ により電界の振幅, 位相は共に, $exp(-yd) = exp(-\alpha d) \cdot exp(j\beta d)$ のような 減衰と変化を受ける。ここで減衰定数 α と位相定数 β は

(13)

$$\alpha = \omega \left\{ \frac{\varepsilon_1 \mu_1}{2} \left\{ \sqrt{1 + \left(\frac{\sigma_1}{\omega \varepsilon_1}\right)} - 1 \right\} \right\}^{\frac{1}{2}} NP/m \quad (12)$$
$$\beta = \omega \left\{ \frac{\varepsilon_1 \mu_1}{2} \left\{ \sqrt{1 + \left(\frac{\sigma_1}{\omega \varepsilon_1}\right)} + 1 \right\} \right\}^{\frac{1}{2}} rad/m$$

で, それぞれ表わされる。 地中における電磁波の伝搬速度 v は

$$\boldsymbol{\nu} = \frac{\boldsymbol{\omega}}{\boldsymbol{\beta}} = \sqrt{\frac{2}{\boldsymbol{\varepsilon}_1 \boldsymbol{\mu}_1}} \left\{ \sqrt{1 + \left(\frac{\boldsymbol{\sigma}_1}{\boldsymbol{\omega} \boldsymbol{\varepsilon}_1}\right)^2} + 1 \right\}^{-\frac{1}{2}}$$
(14)

となり, α , β , ν は地中媒質の ε_1 , μ_1 , σ_1 と電磁波の角周 波数 ω によって, 電磁波の減衰と位相変化が現われるこ とがわかる。

地中を湿った媒質と考えて、比誘電率 $\epsilon_1 = 10$, 導電率 $\sigma_1 = 3 \times 10^{-3} (S/m) 程度であるから、(6)式と(7)式で計算$ すると透過係数はT=0.48, 反射係数はR=0.52となる。これらを送信電力で考えると、地表面における結合の損失は、地中に進入するときと、地中から出るときを考え合わせると、

$$|\mathbf{T}|^2 \cdot |\mathbf{R}|^2 = 0.062$$
 (15)

となり,-12 dBの減衰が生じる。

このような減衰性媒質における電磁波の伝搬は、低い 周波数では、ほとんど周波数に比例して減衰量が増加し、 tan $\delta_1 = \sigma_1 / \omega \epsilon_1 = 1$ となるような周波数より高い周波数 範囲においては、減衰量は一定となる。しかし、電磁波 の位相が周波数に比例して変化するために、パルス波形 に歪みが発生してくる。

2.4 地中における電磁波の伝搬速度と深度距離

地中媒質における電磁波の速度は(14)式で与えられる。 普通の土壌は、導電率が小さく($\sigma = 0$)、非磁性体(μ_1 =1)として考えることができるので(14)式は、

$$\boldsymbol{\nu} = \frac{1}{\sqrt{\epsilon_1}} = \frac{C}{\sqrt{\epsilon_{1r}}}$$
(16)

として表わされる。C:自由空間での電波の速度(C = $3 \times 10^8 \text{ m/s}$)で ϵ_{1r} は地中媒質の比誘電率である。普通の 土壌の比誘電率は ϵ_{1r} = 4 ~50程度であるから,地中の電 波の伝搬速度は空気中の速さに比べ1/2から1/7程度 遅くなる。

地中レーダは、電磁波がアンテナから地中に向けて発 射され、物標で反射された信号がアンテナに戻るまでの 往復時間 r から次の式で、物標までの距離 d を算出す ることができる。

$$d = \tau / 2 \cdot v \tag{17}$$

v は地中での電磁波の伝搬速度で、(14)式により求められるが、地中媒質の電気的定数を知る必要がある。しかし、



Fig. 3 Measurement of target position in the case of unknown electric properties.

次のような近似計算をすることにより,地中媒質の電気 的定数が未知なる場合についても,物標までの距離 d,を 測定することができる。Fig.3のように,地中レーダの アンテナが物標の真上に位置するときと,地表面上でD (m)離れた位置に移動した時の場所で測定した電波の往 復時間を,それぞれt,およびtaとすれば,次式となる。

$$t_1 = \frac{2 h_1}{C} + \frac{2 (R_1 - r)}{v}$$
(18)

$$t_2 = \frac{2 h_2}{C} + \frac{2 (R_2 - r)}{v}$$
(19)

ここで、C:自由空間での電波の速度、v:地中での電波 の速度、 h_1 :アンテナの物標に対する垂直方向の地表か らの距離、 h_2 :アンテナの物標に対する斜め方向の地表 からの距離、r:物標の半径である。

Fig. 3 の図形から三角形の公式を用いると,

 $(R_1 + h_1)^2 + D^2 = (R_2 + h_2)^2$

$$\frac{h_1}{R_1 + h_1} = \frac{h_2}{R_2 + h_2} \tag{20}$$

および

を得ることができる。物標の埋設位置が深さ R_i と比較して、大きさrが小さく、地中レーダのアンテナが地上近くの h_i であるとすれば、地表から物標までの深さ d_i は、(20)式と(21)式から近似的に、

$$d_1 = \frac{t_1 D}{\sqrt{t_2^2 - t_1^2}} - h_1 \tag{22}$$

として、地中媒質の電気的定数を用いなくても算出する ことができる。しかし、アスファルト舗装とかコンクリー ト舗装があったり、地中内部が不均一な媒質である場合、 または媒質の含水率が異なる場合には、埋設深さの距離 を正確に求めることは困難である。

3. 漏水探知レーダ・システムの構成

Fig.4に、本実験で使用したレーダ・システムの構成 を示す。

電源は二電源方式でA.C100VまたはD.C12Vに接続 され,アンテナ部にはハード的なものが組み込まれてお り,本体においてアンテナ部の制御と信号処理を行って いる。またアンテナ部は移動が可能なように車輪が取り 付けられ,その車輪には距離検出用の信号発生器が取り 付けられている。

本体の信号処理部には、同期・距離・ビデオの各出力 端子があり、この端子に出力されるアナグロ信号をA/D 変換器を通して、データ記憶用のパソコン (PC-8801 FR)のディスクに生データが記録される。記録された データは処理用のパソコン (PC-9801 VM)により、デー タ処理が施され迅速に出力されるようになっている。



Fig. 4 Block diagram of the underground radar system.

4. 地中探査レーダによる漏水探知法

4.1 漏水探知に地中レーダを利用する意義

最近,大都市における水道管の維持管理は,施設の老 朽化および埋設管の道路使用状態の激化にともなう諸現 象,都市構造の集積による地中埋設物の複雑化などに対 処するために,幅広い対応策が要求されている。長大な 延長距離の給配水管をかかえている大都市水道局では, それらの対応策として,経年配水管の取替,給水管のス テンレス化,漏水防止作業におけるエレクトロニクス技 術の導入など,電磁波によるリモートセンシングの積極 的な取り組みを行っている。しかしながら,地中埋設物 が複雑化している市街地では,地下の状況を正確に知る ことが非常に困難であるため,給配水管の維持管理に多 大な労力と時間を必要としている。これらの効率化を図 る方法として,最も有力視されている新しい技術の一つ が地中探査レーダ法である。

4.2 地中レーダによる漏水探査法

漏水発見方法の基本的な考え方は、Fig.5に示したシ ステムの仕組みである。この図のように、地表上のアン テナから地中に向けて電波を発射し、地中内に埋設され た水道管の表面で反射された反射電波を受信し、これを 受信信号としてコンピューターで信号の処理を行い、電 波の反射時間と反射電波の強さをカラーCRTに形や色 彩によって表現する。この場合、水道管が埋設されてい る普通の土壌の比誘電率 ϵ_1 は、電波の周波数が100 MHz では $\epsilon_1 = 4 \sim 10$ で、水道水の比誘電率 ϵ_2 は、 $\epsilon_2 = 81$ であ る。そこで水道管から漏水している水が水道管の周辺に 滞溜して含水率が高くなった土壌の比誘電率 ϵ_{12} は、 $\epsilon_{12} = 40 \sim 50$ と考えられる。

地中内での電波の伝搬速度は(16)式で表わされるので, 漏水個所の電波の伝搬速度は遅くなり,漏水のない管路 に比べ地中レーダのCRT画面は,給配水管の反射エ コーが下方へ湾曲して表示される。また管路から漏水し た水により,管路周囲の土壌が洗い流され空洞が存在す る場合には,空気の比誘電率 ϵ_0 が $\epsilon_0 = 1$ であるため逆に 現われる。このような方法により,漏水個所の位置や漏 水の状態を地中レーダのCRT画面の形や色彩から探知 するものである。



Fig. 5 Detection system of water leakage.

5. 漏水探査レーダシステムと信号生データの 取り込み法

地中探査レーダ本体の制御部パネルからは信号波形を サンプラ出力信号,ビデオ出力信号として外部に取り出 せるようになっている。また、同期信号も送信波の電磁 パルスと同期して取り出すことができ、距離信号もアン テナの移動距離に合ったパルス信号で、取り出しが可能 である。そこで、Fig.4のようなシステム構成を組み上 げて、これらの各信号をデータ記憶装置のフロッピー ディスクに取り込んでから、信号処理と波形処理をデー タ処理装置で処理をする。そしてその結果の表示出力を プリンタにより、カラー表示波形およびカラー図面とし て取り出す方法の改良を行なった。波形データ取り込み のシステム構成については、地中探査レーダからのアナ ログ信号は低周波化されており、アナログ/ディジタル (A/D)変換はごく簡単である。Fig.6はデータ取り込み システム構成である。





A/D変換器(AD 12-8)は、データ記憶用パソコン (PC-8801 FR)の拡張スロットにプラグインされて、パ ソコンの一部として動作している。データ処理用パソコ ンの ROM に、データ処理プログラムを固定したり、 データ処理専用のモジュールを塔載して実時間処理を行 い、反射エコー信号の立体的表示から地中断面図などを 画像化するために、信号処理の高速化と高性能化を目的 に改良したシステムである。

5.1 信号生データの特性

地中レーダのアンテナから発射される電磁パルスは, 制御部からの同期信号パルス(50 KHz)に同期して, 6 nSのモノサイクルパルスが送信機より,送受切換器を通 してアンテナに給電され地中に向けて発射される。この モノサイクルパルスの出力波形は150 V_{P-P}で, アンテナ に給電される電力は90 W_{P-P}で, Fig.7 で示すような波形



Fig. 7 Transmitting monocycle pulse wave.

である。アンテナ部は送受切換器により,送信パルスが 発射された後,200 nS の間は受信アンテナとして動作し, 反射信号を受信する。この受信アンテナの周波数特性は 広帯域なもので,使用周波数50~500 MHz で電圧定在波 比(VSWR)は2以下の平面ダイポールアンテナである。 受信機は,約50~60 dB の利得を有する広帯域RF増幅 器により構成され,強い地表面や地表面上の物標による 反射波によって,受信機が飽和するのを防ぎ,さらに,

電磁パルスの地中伝搬損失を補償するために、STC (Sensitivity Time Control) 回路が設けられ、制御回 路からの同期パルスに同期して,受信機の利得は約60 nS の間に40 dB の感度変化を受けている。受信機に送られ た受信信号は、地中物標による反射波の戻りが速いため、 短時間に同一受信波形を多数繰り返し得られるので、 V HF帯のスペクトルを持つ受信信号はサンプラ回路によ り、同期信号に同期した低周波信号に変換され、信号処 理部へ送られる。ここで、変換された後の6nSのモノサ イクルパルスの幅は1.2 mSに,送信パルスの繰り返し周 期は40 mSに拡大され、低周波の受信信号となる。ここ で、低周波に変換された受信信号は、本体の信号処理部 と制御部に送られ、制御部パネルの出力端子より、拡張 されたデータ記憶用と処理用のパソコンに入力されて, 生データと処理データがパソコンのCRTとプリンタに よりデータ出力として表示される。

地中レーダのアンテナ静止状態において取り込まれた 生データの一例が Fig.8 である。縦軸は、反射エコーの 相対信号強度を表わし、波形の正負は、受信電界の方向 である。横軸は、送信パルスの位置を基準としたときの、 反射エコー信号の到達時間であり、これは地表面からの 深度方向と距離の情報を含んでいる。この図からでもわ かるように、ほぼ1周期よりも長い時間(220 nS)の間の



Fig. 8 Realtime singnal of detected wave.

反射信号を取り込んでいる。また,最初の Peak の立下 り位置は取り込みタイミングの若干のずれにより,8nS 程度の差が発生するため,波形処理においては,すべて 立下り位置を基準に表示している。

5.2 生データの信号処理と解析

生データの波形より,地中媒質の減衰率や誘電率およ び物標の埋設位置などは,ある程度判断することができ るが,地中内の構造や状況および埋設物の材質や状態を 総合的に判断するには,情報不足のため困難である。ま た,生データには,多くの雑音や多重反射などが含まれ ており,これらの不要反射波は,生データを平滑化する 処理を行い除去してから,必要な情報を二次元非線形 フィルタ処理やFFT処理およびケプストラム処理を行 い,解析が容易な信号として情報を抽出して,カラー画 像表示やカラー図面表示およびデータ処理波形として画 像化し,総合判断するシステムである。

5.2.1 デーダ平滑化による雑音除去

この雑音除去法は、線形処理による生データ信号の深 度方向の平滑化を行い、平滑することによりS/N比を向 上させている。すなわち、Fig.9のように5ビットの生 データ信号(正負符号つき)の代数和をとり、その値を 平均化した絶対値を1つのビットの表示値とする方法で ある。

$$F_{(z)} = \left| \frac{f_{(z-1)} + f_{(z)} + f_{(z+1)} + f_{(z+2)} + f_{(z+3)}}{5} \right|$$
(23)

処理データは(23)式のような計算をして, 雑音を抑制して いる。



Fig. 9 Bit signal along the depth.

6. 測定結果と処理データの解析

通常の給配水管は、道路敷に深さ0.5~2.0(m)に埋設 され、埋戻し材は山砂が使用されている。水道管の漏水 探査は、測定場所により路面の状況および地中状態が異 なるため、名古屋市水道局のモデル実験場において、基 本的な空洞モデル・地質モデル・配管モデルおよび水道 管の漏水状態を再現する漏水モデルを作り、光電製作所 製の地中探査レーダを改良して,基礎データの取り込み を行い,それらの生データ波形と処理データの解析につ いて述べる。

6.1 空洞モデル

Fig. 10 の空洞モデルの地表面にアンテナを静止させ, データの取り込み実験を行った。A₁, B₁, C₁は生データ 波形を表示させたものである。サンプリング点数は100 nSの間に231点で表示されている。この実験では発泡ス チロール層を空洞と仮定し,地質を山砂と砕石により構 成した。

生データ波形を比較すると、A1. B1. C1の波形からも わかるように、波形の最初の a 点に表われる部分は、ど の生データについても同一の形状をしている。これは、 時間的に早く受信された信号であるため、地表面からの 反射であると考えられる。ここで, 各データ波形の a 点 を地表面として、以後のデータ比較においては、横軸を 一致させるためすべての生データの第1ピーク(α点)を 基準に考える。空洞モデル(A)のデータ波形ではe点に おいて大きな波形が表われている。この波形は、発泡ス チロールの上面での反射と仮定して、(16)式と(17)式により、 乾いた地中の山砂の比誘電率 $\epsilon_{ir} = 4$ として,発泡 スチロール上面までの深さを算出すると、 α 点から e 点 までの時間は7.3 nS であるから, 深さd はd = 0.55(m)となる。空洞モデルの山砂の層の0.5(m)と良く一致す る。また、山砂の層0.5(m)から比誘電率を算出すると $\epsilon_{r_1} = 4.8$ として求まる。つぎに,発泡スチロール上面での 負の反射をf点,下面での反射をg点とすると,その間 の時間は3.9 nS であるから,発泡スチロールの比誘電率 ϵ_{r_2} も同様にして ϵ_{r_2} =1.4として求まる。山砂と発泡スチ





 $\mu - \mu$ の比誘電率 $\epsilon_{r_1} \ge \epsilon_{r_2} h$ ら, 深さ1.5(m)の山砂下面 での電波の往復時間 τ を求めると $\tau = 19$ nS となり,生 データ波形の a 点から h 点までの時間20 nS と良く一致 した値になるので, h 点を空洞モデル下面での反射であ ると推察できる。(B)の生データ波形についても同じよ うにして、砕石の比誘電率 ϵ_{rs} を求めると $\epsilon_{rs} = 5.5$ とな り, 生データ波形と計算値が良く一致しており, (C)の モデルも $\epsilon_{r1} \cdot \epsilon_{r2} \cdot \epsilon_{r3}$ により算出した時間と生データ波 形の値は良く一致している。

6.2 地質モデル

ほとんどの給配水管は、Fig. 11 のような地質モデルの 中に地表面より0.5~2(m)の深さで埋設されている。こ の地質モデルの深さ1.5(m)における山砂下面での反射 時間は, $\epsilon_{ir} = 4$ とすると, $\tau = 21.9$ nSとして算出される。 生データ波形のa点からg点は19.1 nSであり、波形の形 状から下面での反射と考えると良く一致している。つぎ に、これらの生データを5・2・1で述べた方法により、 平滑化処理を行った処理データ波形は、地中の反射境界 面に対応する部分は、比較的強い相対強度として、表示 され雑音などによる小さい波形は表示されないので解析 する時に都合が良い。しかし、個々のピーク位置が明確 に表示されないので、情報量が少なくなる恐れがあり、 データを解析する波形としては好ましくない。この処理 データ波形を滑らかな画像として現わすときには有効な 処理データ波形が得られた。



Fig.11 Detector signal in uniform soil.

6.3 配管モデル

配管モデル実験は、Fig.12のように(A)・(B)・(C) の位置で、アンテナを静止して、データの取り込み実験 を行った結果の生データ波形が $(A_1) \cdot (B_1) \cdot (C_1)$ である。 地質モデルの場合と同じように、(B1)の波形において、 a点は地表面での反射とし, e点とf点に強い反射波形 が表われている。この e 点を配管よりの反射信号とする と、 $a \sim e$ 点の時間は、13 nS で $\epsilon_{1r} = 4$ とすると、深さ d=0.97(m)となり、配管の埋設深さと良く一致する。 つぎに $(A_1) \cdot (B_1) \cdot (C_1)$ の波形変化を連続的に並べて、

立体表示したものがFig. 14 である。このように、Z 軸方 向に $(A_1) \cdot (B_1) \cdot (C_1)$ と順に並べて表示すると、生デー タ波形の変化が連続した表現になり、地中の状況判断が 理解しやすくなる。

Fig. 14 の立体表示は, Fig. 13 の波形を絶対値表示し, 連続して並べたものである。このように表示すると、① のピークは波形の形状が連続しているので、明らかに地 表面での反射であることがわかる。また、 ②のピークは アンテナが(A)から(B)に移動することにより、信号強







Fig.13 Detector signal in each position (A,B,C) of antenna.



Fig.14 Flow pattern detector signals.

度が大きくなり(C)では小さくなっていることから,配 管による反射信号として容易に判断することができる。

6.4 漏水モデル

漏水モデル実験は, Fig. 15 のように¢100の水道管の 附近に¢10の水道管を埋設し,止水栓により漏水状態を 再現することができる。これまでに述べた測定データは, アンテナを静止させて,各個所での反射信号を生データ として取り込んだもので,実際に漏水探査などを行う場 合には,非能率的であるために,アンテナを連続移動さ せて探査をする。そこで,漏水モデルについては,Fig. 15 に示すように,アンテナを連続移動して各位置における



Fig.15 Configuration of leaking wave and antenna.



Flow pattern of detected signals
 (a) No water leakage.
 (b) In water leakage.

瞬時のデータを取り込み平滑処理を加えた処理データの 表示がFig.16 である。なお Fig.16 の(a)と(b)は,漏水前 と漏水後の平滑処理データの立体表示波形である。漏水 量については,止水栓を30秒間全開したときのデータで ある。

Fig. 16 (a)の漏水前の処理データ立体表示より,①の ビークが C_2 の位置で大きく表われていることから, ϕ 100の水道管の反射と判断できる。また,(b)の漏水後に おいては,②の部分が,さらに大きい信号として表われ ている。この①と②を比較すると,②は時間的に遅れた 位置に幅広く表われており,漏水した水により地中の誘 電率 ϵ_{r1} が大きくなり,電波の伝搬速度が遅くなって,後 方に表示されるものと考えられる。また,②のビークが 幅広く表示されているのは,漏水による水が地中に浸透 して,電波の反射する部分が大きくなったものと考えら れる。

7.まとめ

地中探査レーダを利用して, 水道管の漏水を発見する, 漏水探査レーダシステムの開発における,課題と問題点 について述べる。まず,生データ波形により,水道管の 埋設深さと地中媒質の状況を判断する情報を抽出し,実 際の埋設深さと比較することにより,水道管の探査は連 続して,探知することが可能であった。漏水個所の発見 については,漏水部分のピーク波形の遅れと,連続した ピーク波形の大きさが立体表示波形により,抽出できる ことから漏水の可能性があると判断できる。これらの判 断を人間の判断と同様のアルゴリズムを作り,コン ピュータで解析を行い判断させることは可能であると考 える。しかし,これはコンピュータのハード分野でデー タの並列処理などを必要とするので開発が待たれるとこ ろである。そこで生データおよび処理データの特徴を抽 出して処理をする必要がある。

データ処理に関しては、簡単なものとして生データ平 滑化処理と空間フィルタ法を適用させることが可能であ る。また他の処理法として有効と考えられるのは、信号 エコーの多重反射の特徴を調べ、その多重反射成分を打 ち消すことが可能になれば地中の状況や漏水の状態を可 成り、鮮明に図面化することが可能であると思われる。

謝辞 本研究の一部は,名古屋市水道局の受託研究と して行なったものであり,漏水実験場の提供等いろいろ な面でお世話になり,名古屋市水道局関係者に深謝する 次第であります。また,研究,実験に際して,ご支援を いただいた大成機工㈱の関係各位に感謝いたします。

文 献

- 1) P. J. B. Clarricoats : Portable Radar for the Detection of the Buried Objects, Radar 77 International Conference, IEE, London, 1977
- 2)鈴木,荒井,他:地中探査レーダシステム,電子通 信学会技術報告,SANE79-40,1979-1
- 3) 鈴木:電波による地中・水中の探査,計測と制御, 20-8,1981-8
- 4) 武富,梅野,島崎,細井:海岸・河川構造物の内部 空洞の非破壊検査システムの開発,昭和56~57年度, 文部省科学研究費・試験研究(1)研究成果報告書

- 5) K. IizuKa, G. Steineret. al : Plasma Diagnostics with Computer-Imaged Microwave Holography, J. Appl. Phys, 53, 1982
- 6) K. Iizuka and A. Freundorfer : Detection of Nonmetallic Buried Objects by a Step Frequency Radar, Proc, IEEE, 71, 1983
- 7) 荒井, 鈴木:地中レーダシステム, 電子通信学会論 文誌, J66-B, 1983-6
- 8)武富,梅野,島崎,細井:海岸・河川構造物の内部 空洞の非破壊検査システンの開発,昭和58~59年度, 文部省科学研究費・試験研究(1)研究成果報告書
- 9)田嶋,飯口:地中埋設物からの散乱波の解析,電子 通信学会論文誌, J68-B, 1985-12