# TDRによる水中堆積土砂表面位の評価法 Dielectric Approaches of Sediment-surface-level Measurement by TDR

## 伊藤 祐二\* 宮本 英揮\*\* ○筑紫 二郎\* Yuji ITO, Hideki MIYAMOTO, and ○Jiro CHIKUSHI

### 1. はじめに

近年,誘電率の異なる物質同士の境界面の検知に,時間領域反射法TDR(Time Domain Reflectometry)を活用した研究事例が報告されている.著者らは,TDRによる境界面計測の一環として,水中の堆積土砂表面の検出にTDRを活用することを考えており,既に均一粒径の砂に対して適用の可能性が高いことを確認している<sup>1)</sup>. 土砂表面位計測へのTDRの有効性をより詳細に検討するため,本研究では粒径の異なる硅砂と玉砂利を対象に2つの評価法を比較した. すなわち, プローブに与えたステップパルスの水中部のみの伝播時間に基づく評価法とロッド全体の伝播時間に基づく評価法の有効性および2つの評価法におよぼす土砂粒径の影響について検討した.

### 2. 堆積土砂表面位の計測モデル

TDRプローブに与えたステップパルスがロッドの根端から先端の間を往復するのに要する時間をt<sub>t</sub>とすると、ロッド周囲の媒体の比誘電率<sub>et</sub>は次式で表される.

$$\varepsilon_{t} = \left(\frac{c t_{t}}{2L}\right)^{2} \tag{1}$$

ここで、cは真空における光速、Lはロッド長である. 土砂が水中に設置したプローブのロッド の先端から高さ $h_{sed}$ まで堆積している場合(**Fig. 1**参照)、ロッドを伝播するパルスの一部は土砂 表面で反射する. この反射点とロッド根端との間のパルスの往復時間を $t_w$ とし、 $t_w$ と水の比誘 電率 $\varepsilon_w$ との関係を式(1)にあてはめて整理すると、 $h_{sed}$ は次式で表される(部分伝播法PPM: Partial-range Propagation Method).

$$h_{\rm sed} = L - \frac{c t_{\rm w}}{2\sqrt{\varepsilon_{\rm w}}} \tag{2}$$

一方,ロッドの根端-先端間における水の層と堆積土砂層の厚さの比率を $(L-h_{sed})/L$ および $h_{sed}/L$ とし,水-堆積土砂層に誘電混合モデルを適用すると、 $\varepsilon_t$ の平方根は次式で表される.

$$\sqrt{\varepsilon_{t}} = \frac{L - h_{sed}}{L} \sqrt{\varepsilon_{w}} + \frac{h_{sed}}{L} \sqrt{\varepsilon_{sed}}$$
(3)

ここで、 $\epsilon_{sed}$ は堆積土砂層の比誘電率であり、 $\epsilon_w$ と固相の比誘電率 $\epsilon_s$ (=4)より次式で与えられる.

$$\sqrt{\varepsilon_{\rm sed}} = (1 - \theta_{\rm s})\sqrt{\varepsilon_{\rm w}} + \theta_{\rm s}\sqrt{\varepsilon_{\rm s}} \tag{4}$$

ここで、 $\theta_s$ は固相率である.式(3)と(4)より、 $h_{sed}$ は次式で表される(全伝播法WPM: Whole-range Propagation Method).

$$h_{\rm sed} = \frac{L\left(\sqrt{\varepsilon_{\rm t}} - \sqrt{\varepsilon_{\rm w}}\right)}{\theta_{\rm s}\left(\sqrt{\varepsilon_{\rm s}} - \sqrt{\varepsilon_{\rm w}}\right)}$$

#### 3. 実験概要

本研究では、粒径範囲の異なる4種類の硅砂と玉砂利 を対象に4つの実験を実施した.実験1と2では、それぞ れの粒径範囲が0.15~0.6 mmおよび1.0~3.0 mmの硅砂、 実験3と4では、それぞれの粒径範囲が2.0~5.0 mmおよび 5.0~10.0 mmの玉砂利を使用した.ケーブルテスターか



<sup>\*</sup>九州大学生物環境調節センター Biotron Institute, Kyushu University \*\*佐賀大学文化教育学部 Faculty of Culture and Education, Saga University キーワード:時間領域反射法(TDR),誘電率,堆積土砂,水環境保全

らプローブに与えるステップパルスやTDR波形の取得に至る計測 全般をコンピューターで制御した(Fig. 1).

アクリル製円筒容器の中央部にプローブを固定し, 蒸留水をロッド根端まで満たした.この状態で取得したTDR波形に基づいて, 本実験における $\varepsilon_w$ を評価した. $\varepsilon_w$ の計測後,供試土砂を5 cm間隔 で段階的に沈降堆積させ,同時に各段階でのTDR波形を取得し, 得られた波形から $t_w \ge t_t$ を読み取った. $h_{sed} = 0.48$  mに対する計測 終了後,容器内の水分飽和土砂の重量を測定して炉乾燥させ,乾 燥前後の質量差に基づいて各実験における固相率 $\theta_s$ を評価した.

### 4. 結果と考察

実験1~4における*h*<sub>sed</sub>の実測値と式(2)による計算値との比較を Fig. 2に示す. PPMによる*h*<sub>sed</sub>の計算精度は高く,実験1~4のRMSE の平均値は0.7 cmであった.一方,WPMでは,すべての実験で*h*<sub>sed</sub> の計算値が実測を過小評価した(Fig. 3). RMSEは,実験1で1.7 cm, 実験2で2.2 cm,実験3で4.1 cm,実験4で4.8 cmであり,平均粒径 が大きい土砂ほど誤差は拡大した.

WPMにおける誤差について、以下ではその原因を $\varepsilon_{sed}$ モデルの 不適合のためと仮定し検証した.すなわち、 $\varepsilon_{sed}$ のモデル式(4)が 土砂粒径に関する補正係数 $C_g$ によって修正できるものとすると、 式(4)は次式で書き換えられる.

$$\sqrt{\varepsilon_{\text{sed}}} = C_{g} \left\{ (1 - \theta_{s}) \sqrt{\varepsilon_{w}} + \theta_{s} \sqrt{\varepsilon_{s}} \right\}$$
(6)

ここで、
$$C_{\rm g}$$
を上式より  $C_{\rm g} = \frac{\sqrt{\varepsilon_{\rm sed}}}{(1-\theta_{\rm s})\sqrt{\varepsilon_{\rm w}} + \theta_{\rm s}\sqrt{\varepsilon_{\rm s}}}$  (7)

のように表し、 $h_{sed}$ = 0.48 m(ロッド全部が堆積土砂で覆われた状況)で得た $\varepsilon_{t}$ を $\varepsilon_{sed}$ の実測値とし $C_{g}$ を計算した.式(4)が $\varepsilon_{sed}$ を適切に評価しているならば $C_{g}$ =1である.しかし,式(7)で計算した $C_{g}$ は、すべての実験で $C_{g}$ >1となり、各実験で使用した土砂の最大粒径と最小粒径の平均値 $D_{mid}$ が大きくなるにしたがって増大した(Fig. 4).この結果に基づき、 $C_{g}$ を次式で近似し、式(3)と(6)から次の $h_{sed}$ の修正モデルを導いた.

$$C_{\rm g} = \alpha D_{\rm mid} + \beta \qquad (8) \qquad \qquad h_{\rm sed} = \frac{L\left(\sqrt{\varepsilon_{\rm t}} - \sqrt{\varepsilon_{\rm w}}\right)}{C_{\rm g} \,\theta_{\rm s} \left(\sqrt{\varepsilon_{\rm s}} - \sqrt{\varepsilon_{\rm w}}\right) - (1 - C_{\rm g})\sqrt{\varepsilon_{\rm w}}} \qquad (9)$$

ここで, αおよびβはフィッティングパラメータである. 式(8)で与え られる*C*gを導入することで, WPMにおける*h*sedの誤差は改善される ことが明らかとなった(**Fig. 5**; 実験1~4のRMSEの平均値は0.9 cm). **5**. おわりに

粒径の異なる水中堆積土砂の表面位置をTDRに基づく2つの評価法により計測した.水中に設置したプローブのロッド先端からの土砂表面位*h*sedは、ステップパルスの水中部のみの伝播時間に基づいて(PPM)、高精度で計測できることを確認した.一方、水-土砂層の全伝播時間と土砂層の比誘電率*ɛ*sedに基づく評価法(WPM)では、平均粒径が大きい土砂ほど計測精度が低下した.しかし、*ɛ*sedに土砂の最大粒径と最小粒径の平均値の1次式に基づく補正を加えることで、その精度は改善されることを明らかにした.

参考文献 1) 宮本ら (2008): 時間領域反射法による水位・電気伝導度および土砂表面位の計測, 土壌の物理性, 108, 37-45.





Fig.3 h<sub>sed</sub>の実測値と式(5)による計算値の比較 Comparison of measured and calculated h<sub>sed</sub>



**Fig.4**  $D_{mid}$ と式(7)による係数 $C_g$ との関係 Relationship between  $D_{mid}$  and  $C_g$  by eq. (7)

