551.46.018 : 551.465

バイブロトロン式波高計について

富永正照・松村圭二・橋本宏

土木研究所海岸研究室

On the Vibrotron Surface Wave Transducer

By M. Tominaga, K. Matumura and H. Hashimoto Public Works Research Institute, Tokyo

Abstract

In order to study the variation of waves in shallow water, a vibrotron wave meter was designed. Its principal component is a vibrotron pressure transducer, which was originally invented by Poindexter. This transducer converts pressure variation into frequency. The present paper reports on the characteristics of the wave meter and the result of field observation which was carried out at Yuigahama coast by use of the vibrotron wave meter.

まえがき

浅海における波の変形を調べる目的で、これに使用す る計器としてバイブロトロン式波高計が試作された. こ れは水中における圧力変動を周波数の変化に変換するバ イブロトロンを使用するものであってとくに精度と安定 性の向上を目的としてつくられた. ここではこのバイブ ロトロン式波高計についてその概略について説明すると 同時に、静岡県由比海岸において行なわれた現地実験の 結果について報告する.

1. バイブロトロン式波高計

バイブロトロン式波高計は水中における圧力変化をバ イブロトロン(振動線型圧力・周波数変換器)によって 取り出すもので水圧式波高計の一種である.このバイブ ロトロンは約10年前アメリカの Poindexter によって発 明された圧力・周波数変換器である.アメリカではその 高信頼度,長寿命,高精度などの長所によって,特に海 洋測器に応用され津波計¹、水位計,深度計などが製作さ れているが,我が国ではこれまでバイブロトロン応用測 器の実現をみなかった.本器の発信部はダイアフラムに 加わる水圧に応じてタングステン線の固有振動数の変化 を電気的に検出して計測する構造であり、特に沿岸にお ける短周期の波浪をも観測することができるように設計 されたものである.

1-1 計器の特長

バイブロトロン式波高計の特長は水圧を直接周波数に 変換するために、その応答が早く動特性が良いことがあ げられる.このため感度、精度とも非常に高く、また出 力が周波数であるために遠隔測定に有利である.このほか 装置が小型で強固であるために設置や回収なども容易に 出来ることである.

1-2 計器の概要

計器の接続概要は図-1のとおりであり,圧力変化による周波数の変化の割合を大きくとりだすため、波高計の 設置水深に応じてCR発振器によって発振周波数を変化 させてその差をとりだしている.なお出力は周波数の差 を積分器によって積分しアナログ量に変換している.

計器の仕様は次のとおりである。

性能 測定範囲 波高:最大20m, 周期: 2~20秒 感度 5 cm

— 39 —

相模灘における海象等に関する研究(中間報告)防災科学技術総合研究速報 第1号 1966





受感部 特性 直線性1%以下,再現性:± 0.1% ヒステリシス0.1%,時定数0.01sec 寸法・形状 直径75mm,長さ:350mm 重量:4.5kg,外筒材質:ステンレス鋼 記録部 電源 AC85~110V,50.60%,約30W (定電圧装置付属) 測定範囲切換3段 5m,10m,20m

零調整可能

1-3 計器の試験結果

計器の水圧に対する振れによって静特性について試験 を行った.この結果を第2図,第3図に示す.第3図は 設置水深に対して振れの差を調べたものでありほとんど 差は見出されなかった.

計器の設置水深を時間的に正弦波状に変化させてその 動特性を調べた結果周期 1.0sec までは振幅比(静的な ものに対する振幅比)は 1.0であった. この結果を第4 図に示す、1.0sec以下については試験装置の関係上行な えなかった.





この計器の欠点としては温度変化によって出力が変化 する恐れのあることで実際に使用する際には温度補正を 行なう必要もあると考えられるがこの点については現在 検討中である.

2. バイブロトロン波高計による現地観測

実際にバイブロトロン式波高計を相模灘に設置して, 浅海での波の変形を調べる前に由比海岸において予備観 測を行ったのでこれについて報告する。この観測は宇田 居式波高計と水圧式波高計をパイプロトロン式波高計と 同時に設置して波高計の特性を調べると同時に、波高補 正係数についても検討を行った。

観測地点は第5図に示すように静岡県由比海岸の神沢 川沖 200m であり水底は玉石まじりの砂である. ここに は建設省静岡工事々務所の階段抵抗式波高計が設けられ ており、バイブロトロン式波高計はこの階段抵抗式波高 計の支柱に取り付けられた. 波高計の設置位置における 水深は8m であり、設置水深は4m である. (第5図参 照) 表面波形は宇田居式波高計によって記録した. こ の波高計はトランシットによって波高観測地点におかれ た目標物の水面の上下動を視準し、手動によりトランシ ットの振れ角とペンの振れを連動させて波形を記録する ようになっている. 実際の観測は階段抵抗式波高計の支 柱にそった水面の上下動を 250m 離れた地点より観測し



た. なお階段抵抗式波高計は水面付近で接点が故障して いたためかよい記録が得られなかったのでここでは使用 しなかった.

観測は1965年5月18日~21日の3日間行なわれ、この うち21日には低気圧によって発生したうねりが来襲した



ためにかなりよい記録が得られた. 観測期間の最大有義 波高は5月21日の9時45分~10時05分の20分間の $H_{3} =$ 1.75m, $T = 8.8 \sec$ (宇田居式波高計による値) である. ここで述べるのは5月21日の9時20分~10時28分までの 3回の観測結果であるが他の時刻においてもほぼ同様の 波高と周期をもった波が観測されている. 記録例を第6 図に示す.

2-1 波のスペクトル

宇田居式波高計による表面波形およびバイブロトロン による水圧波形のスペクトルを第7図~第8図に示す. ここでは水圧を水頭に換算して示してある.ただし海水 の単位体積重量は 1.03 ton/m³ として計算してある. このスペクトルによれば波のエネルギーはほぼ12 sec ~ 6 sec の間に集中しておりうねりと考えられる.また表 面波形のスペクトルには2次・3次の成分波のエネルギ ーが少し含まれていることが示されている.一方水圧波 形によるスペクトルは周波数が 0.2 (5 sec)以上で表面 波形のものに比較して大きく減衰している.なお波のエ ネルギーと有義波高の関係を調べてみると第1表のよう に示される.ここに7²は波の全エネルギー(位置エネル ギーの2倍)であり、Longuet-Higgins³によるEとは

= 2⁷の関係にある。有義波高とEとの比はLonguet-Higgins によれば2.83とされているがこの観測でもこれ に近い値をとっており、うねりのようなせまい周波数帯 にエネルギーが集中している場合には理論計算によって 導く際の仮定を満足しているためと考えられる。

第 1 表

Ì		Ну Ту		7 ²	$\sqrt{E} = \sqrt{2\eta^2}$	H ¼√ <u>E</u>
	9.20~ 9.40	I. 51m	9, 2sec	1.48×10 ⁻	¹ 0.544	2.77
	9.45~10.05	1.75	8.8	1.72×10-	0.586	2.99
	10.18~10.28	1.60	8.4	1.33×10-	0.516	3.10
				theoretical		2. 83

2-2 周波数応答

表面波形と水圧波形の応答および計器の周波数特性に ついてはスペクトル解析による方法が可能ではあるがこ こでは波の周期が長かったために計器の応答はさして問 題にはならず表面波形と水圧波形の応答が問題であると 考えられる。表面波形から水圧波形への応答関数は線形



第8図 波浪スペクトル 0945-10051,21 May 1965



1018—1028*I*, 21 May 1965

理論では次のように表わされる。

$$A(f) = \frac{\cosh \frac{2\pi (h-z)}{L}}{\cosh \frac{2\pi h}{L}}$$
(1)

ここで h: 波高計の設置水深、 2: 水底から波高計まで の高さ

L:波長
$$L = \frac{gT^2}{2\pi} \tanh \frac{2\pi h}{L}$$

 $T = \frac{1}{f}$:周期, g :重力の加速度

である.

一方表面波形のスペクトル Ps(f) と水圧波形のスペ クトル Pp(f) および応答関数の間には次の関係がある.

$$|A(f)| = \sqrt{\frac{Pp(f)}{Ps(f)}}$$
(2)

以上の関係を示したものが第10図である. これには9 時20分~40分、9時45分~10時5分、10時18分~28分の 観測値を合せて示した. また図の実線は式(1)におい て h=8m, z=4m として計算したものである. 周波 数が 0.1より小さいもの、また 0.3より大きいものにつ

いてはその中に雑音が相当含まれると考えられるために ここには示していない、第9図の結果によれば周波数が 0.1~0.2の範囲であれば式(1)の80%程度であるがこ れより周波数が大きくなるとほぼ等しい値をとるように なる。このことは周波数が 0.2以上ではスペクトルの密 度はピークの値の10⁻¹~10⁻⁹でありスペクトルを計算す る際に雑音成分が相当含まれると考えられる。またこの ことは周波数が 0.3以上についても | a(f) | を計算す るとほぼ 0.3程度であってあまり小さくならないことか



第10回 圧力応答図(1)

らも推定される. この点についてさらにくわしく調べる ためにクロススペクトルより応答関数を求めた、クロス スペクトルは表面,水圧の両波形のクロスコレログラム より求められるもので出力に雑音が含まれていても入力 と雑音が無相関であれば応答関数は雑音の影響をうけず に次式で計算される.

$$A(f) = \frac{Pc(f)}{Ps(f)}$$
(3)

これによって計算したものを第11図の黒円で示すこれ によると式(2)による値と傾向は同じであるが値は小さ く雑音の影響が大きいことを示している.この計算では位 相のおくれによる | A(f) | のかたよりについての補正 は行なっていないため、この点については現在検討中で はあるが雑音成分がかなりの割合をしめることはたしか であろう. またA(f)推定の際の相対誤差は相等大きく なっている. ここで観測されたようなうねりによっては エネルギーの集中している部分ではよいが他の周波数で は雑音の影響が大きいため周波数全体についての応答を 知ることは困難である.

2-3 補正係数

一般に水圧波形を表面波形に換算する際には微小振幅

波理論では次式が用いられている.

$$\eta = \frac{n p}{w} \frac{\cosh \frac{2 \pi h}{L}}{\cosh \frac{2 \pi (h-z)}{L}}$$
(4)

ここで7:表面波形、P:水圧波形、w:水の単位体積 重量、n:波高補正係数

もし線形であればそれぞれのスペクトルの間には





なる関係が得られる. ここで n は波の非線形性, 波高計 の設置方法などの原因によるといわれている. この場合 にこの値を計算して示すと第12図のように示される. こ の結果によれば周波数が0.10~0.20の範囲ではn は 1.1 ~ 1.3の値をとり、周波数が 0.2以上では減少する傾向 が見られ、またばらつきが相等大きい. このばらつきは 雑音の影響の大きいことを示している.



第12図 係数 n と 周波数 との 関係

- 43 -

以上述べた波のスペクトル、周波数応答関数の計算に は記録の読み取りをデジタルトレーサーで 1.0sec 間隔 で読み取り、OKITAC 5090H によって計算を行なった. データ数は1200又は600 であり lagの数は50で計算して いる、計算方法は赤池の方法⁽⁴⁾によって行ない、スペクト ルを平均するのに用いた window $da_0 = 0.5132$, $a_1 = a_{-1} = 0.2434$ である.

むすび

バイブロトロン式波高計についてその特長,および性 能,またこれを使用した現地観測の結果について述べて きたがこれらの結果をまとめると次のようになる.

バイブロトロン式波高計は精度,応答の特性がよく, また取扱いも簡単であるため,温度に対する安定性の問 題が解決されれば十分実用になると考えられる.

なおバイブロトロン式波高計の試作は鶴見精機工作所 が行った.現地観測に際しては中部地建,静岡工事々務 所,由比出張所の各位にご協力を得るとともに,字田居 式波高計については協和商工KKのご助力を受けたこと を記し,深く謝意を表するものである.

参考文献

1) Snodgrass, F., W. Munk and M. J. Tucker: Offshore Recording of Low Frequency Ocean Waves, Trans. A. G. U., Vol. 39 No. 1 (1958)

2) 宇田居吾一: トランシットによる波浪の記録観測
法、第2回海岸工学講演集(1955)

3) Longuet-Higgins, M. S. : On the statistical distribution of height of sea waves. J. Mar. Res., Vol. 11, No. 13 (1952)

4) 赤池弘次:スペクトル推定の統計理論、スペクト ル推定の実際(1964年度講習会テキスト). 統計数理研究 所.