# 海洋情報部研究報告 第 50 号 平成 25 年 3 月 29 日 REPORT OF HYDROGRAPHIC AND OCEANOGRAPHIC RESEARCHES No.50 March, 2013

航空レーザー測深データの解析手法

富澤慎二郎\*,小野智三\*

Analysis with airborne LIDAR data

Shinjiro TOMIZAWA\* and Tomozou ONO\*

### Abstract

Japan Coast Guard has been working about how to incorporate airborne LIDAR (light detection and ranging) data to nautical charts while operating the airborne LIDAR system SHOALS 1000. In order to use airborne LIDAR data to nautical charts, not only knowledge and experience of the hydrographic survey but also understanding the characteristics of the airborne LIDAR data are necessary. We describe the analysis methods for airborne LIDAR data in the Japan Coast Guard.

### 1 はじめに

海上保安庁では,航空レーザー測深機 SHOALS 1000 を運用する中で,測深データを実際に海図 に取り込むための解析手法を模索してきた.得ら れたデータを解析し,海図に反映させるために は,水路測量に対する知識や経験に加え,航空 レーザー測深機で計測したデータの特性を理解す る必要がある.本稿では,これらの特性を説明し ながら,当庁が培った航空レーザー測深データの 解析手法について述べる.

### 2 解析の工程

航空レーザー測深データ解析では,航空機から 発射したレーザー光の海面及び海底からの反射波 の往復時間および波形と,航空機の位置と姿勢 データ等を結合し,計測した地点の位置と水深を 求める.測深データの解析は,大別して次の3つ の工程で行う.専用解析ソフトウエア(SHOALS Ground Control System (GCS))で解析し,点群 (多数の点の3次元座標の水深あるいは標高) データを作成する.この点群データを,水深編集 ソフトウエアを用いて,ノイズの除去や水深選択 等の編集を行い,水深原稿図のために最適化す る.その後,この最適化された水深データを,GIS ソフトウエアを用いて水深原稿図を作成する.

SHOALS GCSの解析法には,海面高と海底高 の差から水深を求める DGPS (Differential Global Positioning System)法と,航空機の高さを基準 として海底の高さを計測する KGPS (Kinematic Global Positioning System)法の2種類がある. 詳細は後述する.

DGPS 法による解析

①データダウンロード
②潮位ファイルとZ。区分ファイルの作成
③SHOALS GCSによる自動解析処理 (Auto Process)
④三次元可視化ソフトウエア Fledermaus によ

\* 海洋調査課 Hydrographic Survey Division

るデータ編集

KGPS 法による解析

①DLの楕円体高区分ファイルの作成
②GPS/IMU (Inertial Measurement Unit) 解析
③SHOALS GCS による Auto Process
④Fledermaus によるデータ編集

通常はDGPS法と比較して測位精度が高い KGPS法を用いて解析するが、必要に応じて DGPS法を用いる場合もある.以下は両方の解析 に共通の後工程となる.なお上記のFledermaus によるデータ編集については、実際に計測した データを例に第7章の中で詳細を示す.

水深編集ソフトウエアによる編集

①Mapper 1 m 処理

②SOUNDG\_5mの作成

③点検用等深線の作成

④SOUNDG 5mの点検

⑤水深編集ソフトウエアによる成果作成

水深原稿図の作成

- 海岸線の作成
- ②低潮線の作成
- ③手動での水深選択

④水深原稿図レイアウトファイルの作成

上記の作業工程に沿って,具体的な解析手法を 以下に示す.

3 DGPS 法による解析

航空機の位置を,海上保安庁が運用する DGPS 局または静止衛星による有償の DGPS サービス である OmniStar サービスを利用して決定する.

近赤外レーザー(以下,「Infrared」という)で 計測する海面高と緑レーザー(以下,「Green」 という)で計測する海底高の差から水深を求め る.海面高はInfraredで計測した過去10秒間の 海面の高さを平均して"計測時点での海面高"を



Fig. 1 Conceptual diagram of depth analyses for DGPS and KGPS method in SHOALS 1000 system.

決定している(Fig.1).陸上等で過去10秒間の 海面高が計測されない場合,水深を求めることが できない.

測得水深の潮高改正を行うには験潮データが必要となる.また,最低水面から平均水面までの高さを Z<sub>0</sub> といい,複数の Z<sub>0</sub> が存在する調査区域を計測する場合は Z<sub>0</sub> 区分が必要になる.

DGPS 法による具体的な解析手順を次に示す.

3.1 データダウンロード

計測データを SHOALS GCS でダウンロードする.これによりレーザーの生データ,位置と姿勢の生データ,計測時の写真データ等が作成される.

3.2 潮位ファイルとZ。区分ファイルの作成

潮高改正のための準備として, 験潮から得た5 分または10分毎の潮位データと, 調査区域のZ。 区分を用意する.潮位データは, 計測直後にデー タの点検に用いる場合は推算値を利用する.潮位 データから, SHOALS GCSに適合する潮位ファ イル(\*.tid)を作成する.

次に,調査区域にZ。区分帯がある場合はそれ を使用し,ない場合は過去の測量成果等から検討 して調査区域のZ。区分を決め,SHOALS GCS に 適合するZ。区分ファイルを作成する.

### 3.3 SHOALS GCS による Auto Process

前項で作成した潮位ファイル(\*.tid)と  $Z_0$  区 分ファイルを SHOALS GCS に入力し、Auto Process を実行する. これにより水深データが計算さ れる.

3.4 Fledermaus によるデータ編集

Auto Process によって解析した水深データには ノイズが含まれる.これらのノイズは Fledermaus を用いて除去する.ノイズの発生要因や編集方法 の詳細については第7章で述べる.

### 4 KGPS 法による解析

航空機の位置と高さは、計測時に取得した GPS /IMU データと地上の GNSS(Global Navigation Satellite System)基準局観測データを、後処理キ ネマティック処理を行うことにより決定する.計 測には GNSS 基準局が必要であり、航空レー ザー測深作業と同時に基準局で観測を行う.当庁 は国土地理院の電子基準点を使用している.

KGPS 法による解析では,航空機から海底まで の高さが計測値となる (Fig. 1).航空機の高度は GPS で計測するため楕円体高が基準となる.こ の航空機の高度から海底までの計測値を差し引く ことにより,海底を楕円体高で求める.さらに水 深の基準面である最低水面 (Datum Level,以下 「DL」という)の楕円体高から海底の楕円体高を 差し引いた値が水深となる.

DLの楕円体高は場所によって異なるため,計 測によって得られた海底の楕円体高を水深に補正 するために,調査区域全体のDLの楕円体高区分 を作成して適用させる.DLの楕円体高区分を作 成するには,DLと関連付けられた基本水準標 (Bench Mark,以下「BM」という)の楕円体高 と乙。区分,調査区域のDLの楕円体高モデルと して海域ジオイドモデル(笹原・他,2006)等を 利用する.楕円体に対するジオイドとDL,BM の関係をFig.2に示す.





### 4.1 DLの楕円体高区分ファイルの作成

① メッシュの作成

験潮した場所を中心にして,調査区域全体にお およそ1.8 km 間隔のメッシュを作成する.

② DLの楕円体高区分の作成

①で作成した各メッシュに対して,ジオイドモ デルからその位置のジオイド高をそれぞれ当ては める.その後,験潮した場所のDLの楕円体高を 基準にして 0.1 m 間隔でジオイドの等高線を作 成する.これを高さごとにポリゴンを作成し,そ れぞれの場所でのDLの楕円体高区分ができあが る.

③ DLの楕円体高区分ファイルの作成

DLの楕円体高区分を SHOALS GCS に適合す る形式に変換し, DLの楕円体高区分ファイルを 作成する.これは調査区域の DLの楕円体高を 0.1 m 間隔の高さごとに区分したものである.楕 円体高区分ファイルの例を Fig.3 に示す.黒い実 線は電子海図データ,白い破線は DLの楕円体高 の高さごとの区分を示す.このようにして作成し た楕円体高区分ファイルを SHOALS GCS 上で適 用することにより,水深が求まる.

#### 4.2 GPS/IMU 解析

KGPS 法で解析を行うために,計測時に取得した GPS/IMU データと地上の GNSS 観測 データを用いて,最終的な最も確からしい航空機の位置と姿勢データである SBET (Smoothed Best Estimated Trajectory)ファイルを作成する.この処



Fig. 3 An example of ellipsoidal DL height zone file. Black lines indicate the ENC data. The white dashed lines show the ellipsoidal DL height zone.

理には Applanix 社製 POSPac MMS (Mobile Mapping Suite) を使用する. POSPac MMS は後処理 で SBET ファイルを作成する解析ソフトウエア である.

計測時に取得した GPS/IMU データと電子基準 点データを用意し, GPS/IMU データをインポー トする. インポート時に GPS データと IMU デー タが観測中に途切れてないか観測ログで点検す る. 次に電子基準点データをインポートし, 解析 処理を実行する. これによって計測時に取得した GPS データと IMU データ, 地上の電子基準点 データが結合され, SBET ファイルが出力され る.

SBET ファイルには計測時の航空機の位置と姿 勢が記録されている.出力した SBET ファイル の飛行航跡と処理結果が画面上に表示されるた め,計測している場所で SBET ファイルが出力 されているか,異常がないか点検する.

### 4.3 SHOALS GCS による Auto Process

第4章1節で作成した DL の楕円体高区分ファ
イルと前節で作成した SBET ファイルを SHOALS
GCS に入力し, Auto Process を実行する. これ
により水深データが計算される.

既に DGPS 法で解析し,データ編集作業を 行っている場合,Auto Process を行うことにより データ編集作業の内容が初期化されるため注意す る.

# 4.4 Fledermaus によるデータ編集

Auto Process を行った直後のデータにはノイズ が含まれているため、Fledermaus を使用してこ れを除去する.ノイズが除去できたところで、水 深を緯度(Latitude),経度(Longitude),深さ (Depth)のカンマ区切りで記した経緯度水深 ファイル(以下、「LMD ファイル」という)を飛 行作業毎にエクスポートする.

### 5 水深編集ソフトウエアによる編集

水深編集ソフトウエアによる編集作業は,Hypack, Caris 等の水深編集ソフトウエアを使用 し,前章でエクスポートした LMD ファイルから 海図で必要な浅い水深を抽出するために Mapper 処理や Sort 処理を行う.これらの処理によって データサイズを小さくする.その後,点検用の等 深線を作成し,これを使用して水深編集ソフトウ エア上で再度データの点検を行い,水深原稿図に 表示する水深ファイルを作成する.これらの詳細 な手順を次に示す.

### 5.1 Mapper1m処理

航空レーザー測深では広範囲に渡って計測する ことが多く,データサイズが大きくなり取り扱い が困難となる場合がある.そのため,重複して存 在する水深は,次のように Hypack の Mapper 機 能を利用して浅い水深を抽出し,データサイズを 小さくする.

Mapper 処理は一定のサイズのメッシュを作り、同じメッシュ内に複数の水深がある場合にそ

の中で一番浅い水深を採用する処理である.メッ シュサイズが大きいと,抽出される水深が位置的 に不均等になる場合がある.この影響を小さくす るために,通常5m×5mに1点の密度で計測し ている航空レーザー測深データでは,1m×1m のメッシュサイズで Mapper 処理を行う.メッ シュで採用した水深の位置は平均化させずに計測 した位置とする.

#### 5.2 SOUNDG\_5mの作成

次に, Mapper 1 m 処理を行ったデータを5 m で Sort 処理を行う. Sort 処理は設定した範囲 内で最も浅い水深だけを抽出していく処理であ る.5 m で Sort 処理して作成したファイルを SOUNDG\_5 m という.

## 5.3 点検用等深線の作成

SOUNDG\_5 m にノイズが残っていないか点検 を行うために,SOUNDG\_5 m を使用して点検用 の等深線を作成する.なお,この時点の SOUNDG \_5 m にはまだノイズが含まれている可能性があ るため,ここで作成した点検用等深線はあくまで 点検のための参考資料として利用する.

### 5.4 SOUNDG\_5 m の点検

SOUNDG\_5 m を点検用等深線,現行海図や測 量原図,陸図,計測時に撮影された写真や過去に 撮影された航空写真,オルソモザイク等と相互比 較しながら,ノイズが残っていないか次のように 点検を行う.

### 5.4.1 点検用等深線との比較

SOUNDG\_5 m と SOUNDG\_5 m から作成した 点検用等深線を重ね合わせ、ノイズが残っていな いか点検を行う.ノイズが残っている場所は、海 底地形や陸上地形の等深線と連続性のない渦巻状 の等深線で表現される.ノイズの例を Fig.4 に示 す.赤い円で囲んだ場所にノイズが残っている. 浅瀬や岸付近は、海側に生茂った木の根元付近を 計測した点や、SWA(Shallow Water Algorism)



Fig. 4 An example of noise data found in contour map. The noise data remain in two red circles.

の動作不良ノイズ等に注意する.SWAの動作不 良ノイズの詳細は第7章で述べる.ノイズにまぎ れて干出岩を正しく計測している場合もあるので 注意する.

### 5.4.2 海図や陸図との比較

SOUNDG\_5 m と現行海図を重ね合わせ,計測 したデータの水深値と干出の高さ,その位置,海 岸線や低潮線の地形等に差異がないか点検を行 う.必要に応じて測量原図とも比較を行う.差異 がある場合はそれがノイズなのか,これまで計測 されていなかった地形なのか,地形の経年変化な のか判断を行う.調査区域に小縮尺の海図しかな い場合や,海図に記載された内容に明らかな位置 ずれがある場合は,地形を知るために国土地理院 の数値地図 25000 (地図画像)や基盤地図情報等 が参考になる.

### 5.4.3 航空写真との比較

航空写真からは地図では把握できない詳細な地 形等の状況がわかる.そのため,海図や陸図で状 況判断が難しい複雑な海岸線や低潮線などの状態 を容易に把握することができる.これら航空写真 を SOUNDG\_5 m と重畳させて比較検討を行う.

使用する航空写真は,経緯度情報付のオルソ画 像を用いると比較検討が容易である.また,撮影 年次は,可能な限り新しい写真を使用するように する.大きな港湾では一般的に港湾工事が多く, 海岸線付近の地形などが変化していることがあ る.このような場所では写真が撮影された時期を 確認し,計測状況と異なった場所を考慮しながら 比較検討をおこなう.また,オルソモザイクの特 徴として,地形変化が大きい崖,橋梁などでは局 所的に画像が歪む場合がある.このような場所で は,歪んだ写真に影響されないように留意しつ つ,陸図等の諸資料を突き合わせて複合的に検討 する.

また,使用する写真の選定をする場合,地形の 経年変化が少ない自然岸線では古い資料でも参考 になる場合があるため,撮影年次の古い写真も確 認しておくことが必要である.

5.5 水深編集ソフトウエアによる成果作成

点検を終えた SOUNDG\_5 m から, 航空レー ザー測深の各種成果を作成する. ここで作成する 成果は,水深選択間隔の異なる水深ファイルと等 深線である. また,成果の海岸線と低潮線を作成 するための前準備として,参考用の海岸線と低潮 線を作成する. 作業の詳細は水路測量業務準則及 び同施行細則(以下,「準細則」という)に従う.

5.5.1 水深ファイルの作成

航空写真等の諸資料との比較検討・点検が終 わった SOUNDG\_5 m から水深原稿図に使用する SOUNDG\_1 及び SOUNDG\_2 を作成する.

これら水深ファイルは水深密度が異なってい る.SOUNDG\_1では水深密度を図上間隔約10 mmとし,SOUNDG\_2では水深密度をその9倍 密度とする.通常,航空レーザー測量の資料整理 では,縮尺を10000分の1で行っていることか ら,水深間隔はSOUNDG\_1では30m,SOUNDG \_2では15mで作成している.

作成する順序は,まず SOUNDG\_5 m に対して 15 m ソートを行い SOUNDG\_2 を作成する.次 に作成した SOUNDG\_2 に対して 30 m ソートを 行い SOUNG\_1 を作成する.

# 5.5.2 等深線と参考用の海岸線及び低潮線の作 成

SOUNDG\_2から, Auto Contour 機能を使用し て準細則に規定された水深の等深線を作成する. 次に, SOUNDG\_2から Auto Contour 機能を使用 して参考用の低潮線と海岸線を作成する.低潮線 は本来0mだが,海図上に表示される水深に対 する表示位置の整合性をとるため0.09mの値で 作成する.また,海岸線はZ<sub>0</sub>の2倍の値で作成 する.

参考用の海岸線と低潮線は、GIS ソフトウエア を使用して成果の海岸線と低潮線を作成する際に 参考とする.詳細は次章で述べる.ファイル形式 は GIS ソフトウエア上で扱うために DXF ファイ ルもしくは Shape ファイルとする.

# 6 水深原稿図の作成

前章で作成した水深ファイルと参考用の海岸 線,及び低潮線をGISソフトウエアに取り込 み,航空写真などの諸資料を参照しながら航空 レーザー測深の成果である海岸線と低潮線を作成 する.その後,水深原稿図に表示する水深を手動 で選択する.このようにして作成した海岸線と低 潮線,水深選択間隔が異なる3つの水深ファイル と,前章で作成した等深線を重ね合わせ,水深原 稿図を作成する.作業の詳細を以下に示す.

**6.1** 海岸線の作成

参考用の海岸線,水深ファイル,航空写真等を 参照し,GISソフトウエア上で海岸線(自然岸線 と人工岸線)を作成する.

Auto Contour で作成した参考用の海岸線は, 遮蔽物のない砂浜や岸壁など水深や標高を密に計 測できている場所は参考になる.しかし,樹木や 崖等の陰になり海岸線付近の地形の計測密度が低 い場所は参考にできないことがある.また,航空 写真が不鮮明で海岸線の位置を判読できない場合 がある.

そのような場合は,現行海図や陸図等を参照す るほか,付近に点在している計測点の高さと周囲 の地形の連続性を参考にしながら,最高水面の高 さに対応する位置を内挿して作成する.

航空レーザー測深では,海岸線付近の砂浜に置いてある船や小屋などの人工構造物も同時に計測している.そのため,海岸線を作成する際は誤ってこれらの計測点の高さを採用しないように注意する.

**6.2** 低潮線の作成

参考用の低潮線,水深ファイル,前節で作成し た海岸線等を参照し,GISソフトウエア上で低潮 線(自然岸線と人工岸線)を作成する.

計測時の測得水深が0~2m程度の極浅海部は 測深性能に限界があるため,計測密度が低い場合 がある.そのような場所は参考用の低潮線が活用 できないため,現行海図,陸図等を参考にする. 計測できている点が少なく低潮線が判読できない 場合は,付近に点在している計測点の高さと周囲 の地形の状況を参考にしながら0mの高さに対 応する位置を内挿して作成する.

沖合の小さな孤立岩礁や沖防波堤,埋め立て地 などを見落としやすいので特に注意する.同様 に,沖合に単独で存在する浅所も注意が必要であ る.

一つの資料で判断せず,複数の資料を活用し, 海岸線と低潮線の形状,及び性状の変化がないか 判断しながら作業を行う.

### 6.3 手動での水深選択

水深原稿図に SOUNDG\_2 を図の縮尺で表示し た時,低潮線や海岸線上に重なって表示される水 深は除去する.除去した水深の周辺は,水深密度 が低くなる.そこで低潮線などと重複しないよう に,かつ浅い水深を SOUNDG\_5 m から新たに選 択しなおす.このような処理を行った後には,必 ずこの結果を SOUNDG\_1 にも反映させることが 必要である.また,狭い湾内などの地形では,湾 中央部の水深が選択されていない場合がある.こ のような場所についても同様な処理を行う. 6.4 水深原稿図レイアウトファイルの作成

水深原稿図のレイアウトは,SOUNDG\_1,低 潮線,海岸線,等深線,現行海図で作成する.レ イアウトで使用する現行海図は,調査区域にある 最も大縮尺の海図とする.また,現行海図の縮尺 が水深原稿図の縮尺と大きく異なる場合は,現行 海図は使用しない.表題,縮尺等の体裁は,電子 測量原図及び準細則の測量原図例を参考にする. 低潮線,海岸線等の属性は付与するが,ArcGIS で作成するときに限り,線種は描画しない.航空 レーザー測深データの解析作業は以上となる.

### 7 航空レーザー測深データのノイズ

SHOALS で計測したデータ点群は Auto Process を実行する際に自動で陸上と水深,ノイズの識別 が行われる.ノイズと識別されたものは自動的に 除去されるが,除去されないノイズや誤った識別 がなされている計測点があるため,これらは Fledermaus を使用して対話的にデータ編集を行 う.

7.1 データ編集の手順

レーザー光は計測時の海象や気象,対象の状態 に影響を受け,それがノイズの要因となる.例え ば同じ場所であっても,無風で海面が鏡のような 海面状況で計測した場合と,風が強く白波が磯に 打ち寄せる海面状況で計測した場合は互いに発生 するノイズのタイプが異なる.

データ編集作業は周辺地形との連続性を三次元 表示で確認しながら,計測時に撮影した写真,現 行海図や陸図,航空写真との比較,周辺の点も含 めた反射波形の確認等,複数の資料を使用し,総 合的にノイズなのか地形なのか判断する.一般的 には,比較的ノイズの判断が容易な沖合や海面に あるノイズを先に除去し,判断に時間のかかる浅 瀬や岸壁付近は後から行うと効率がよい.手順の 例を以下に記す.

① 面的に計測されていない点の除去

計測された点がまばらに存在し,面的に計測さ れていない場所は周囲の地形と比較が困難なため 解析に使用できないので,これらを除去する.た だし他の飛行作業で計測したデータと合わせて密 に計測されている場所もあるので注意する.

② 沖合データのノイズの除去

沖合にある魚網や養殖筏,船舶,台船など海上 に浮かんでいる物体や,海中に沈んだ魚網,魚群 等の海中浮遊物のノイズを除去する.

③ 浅瀬や岸壁付近のノイズ除去

浅瀬や岸に近い場所について,詳細にノイズと 地形の判断を行う.

### 7.2 ノイズの特徴と対処方法

SHOALS では、海面や海底、陸上からの反射 パルスを次の4つのチャンネルで受信し、反射パ ルスの往復時間と反射波形を用いて計測した点の 位置と高さを算定している.(高田, 2008) Deep Green (532 nm) は水深12 m~13 mから50 m までの海底, Shallow Green (532 nm) は水深 0 mから12m~14mまでの海底, Infrared (1064 nm) は海面及び陸上地形, Raman (645 nm) は 海面位置を特定する. 受信した反射パルスはシス テム上で Fig.5 のように表わされる. 横軸は時間 (nsec),縦軸は対数スケールで表わされた反射強 度である. Deep Green はレーザーが海面に入る 手前から,海中に入っておおよそ230 nsec まで の反射強度が示されている.また、Shallow Green はレーザーが海中に入っておおよそ 78 nsec まで の反射強度が示されている.

横軸の波形の下に表示されているティックは, システムがチャンネルごとに自動的に反射強度の ピークから識別した海面や陸上,海底の位置をそ れぞれ示している.SHOALSでは反射強度が ピーク値の2分の1に達した時点を海面や海底の 位置としている.黄色いティックはShallow Green と Raman 上では海面, Infrared 上では海 面もしくは陸上の位置を示す.水色のティック (Primary Depth) は海底の位置,赤色のティック (Secondary Depth) は海底の第二候補の位置であ る.水深は海面と海底 (Primary Depth) 反射の 時間差によって決定される.



Fig. 5 An example of observed waveforms by SHOALS system. Blue tick marks indicate arrival times of reflection at seafloor. Red tick marks show the secondary candidate of seafloor. Yellow tick marks in the displays of Shallow Green and Raman denote sea surface reflections and those in the Infrared display are reflections from sea surface or ground. See text for detail.

なお, Fig.5の例では Primary Depth で識別し ている海底反射以外に明瞭な海底反射がないた め, Shallow Green で識別された Secondary Depth は正しくない.

以下に代表的な個々のノイズの特徴と対処法に ついて述べる.

7.2.1 誤って海面を陸上と識別しているノイズ (特徴)

Infrared の反射波形がサチレーション(飽和) している.計測時に撮影した写真において,計測 点が白波や航走波の表面上にある. (説明と対処)

Fig.6の左に示したのは計測時に撮影した写真 であり、写真上の赤い枠の中央で計測した点の反 射波形が右に表示されている.この例では白波の



Fig. 6 (Right) An example of observed waveforms in which sea surface was incorrectly determined as land. These waveforms were measured at the center of the red frame in the left photo. Whitecap was identified in the photo. The Infrared waveform in a yellow circle is saturated. (Left) Photo of the sea surface, taken at the same time of the LIDAR survey.

上に計測点が落ちている. Infrared の反射強度が 強く, 黄色い円で囲んだように反射波形がサチ レーションしている計測点は, Deep Green もし くは Shallow Green の反射パルスの有無にかかわ らず, 自動的に陸上と識別される. 反対に, Infrared の反射強度が弱ければその計測点は海面と識 別される.

白波は水の表面が荒くなり,かつ白色はレー ザーの反射率が高くなるため Infrared の反射強度 が強くなりやすい.船舶の航走波も陸上と識別さ れる場合がある.海が荒れている時は波打ち際に 白波が多く立ち,海面が陸上と識別される場合が ある.このような計測点は除去する.

7.2.2 海面がフラットな状況下で生じるノイズ (特徴)

Infrared が反射パルスを検知できていない.計 測時に撮影した写真を見て海面が鏡面のようにフ ラットな状態になっている (Fig. 7).

(説明と対処)

波が全くない鏡のような水面では Infrared が単

ーの方向に平行反射してしまい, Fig.7 に黄色い 楕円で示したように海面を識別できない場合があ る.その場合 Raman によって海面を識別する が,それでも識別できない場合に誤った水深を求 める場合がある.これらの計測点はノイズとして 除去する.

7.2.3 海中浮遊物(魚網,魚群)などのノイズ (特徴)

Deep Green もしくは Shallow Green の反射波 形に海面からの反射を除く二つ以上のピークがあ る.別なフライトでオーバーラップして計測した データと比較し,同じ場所で対象が計測されてい ない.対象が面的に計測されておらず,周囲の計 測点との連続性がみられない (Fig.8). (説明と対処)

Greenの反射波形に海面からの反射を除く二つ 以上のピークがあるということは、レーザーが海 面から海底へ進む際に、海底面以外に魚群や魚網 などの海中浮遊物、海底の植生など、複数の対象 に多重反射していることを示す. Fig.8 は Deep



Fig. 7 (Right) An example of observed waveforms with smooth sea surface such as calm water. Reflection signals in the Infrared waveform are not detected in the yellow circle.



Fig. 8 An example of observed waveforms produced by suspended solids in the sea. The reflection in the left and right yellow circle corresponds to a fishnet and seafloor, respectively.

Green で魚網を計測した例である. 左の黄色い円 で示したのが魚網,右の黄色い円で示したのが海 底面である.

航空レーザー測深作業は測線間隔を50%サイ ドラップさせて測線計画を行う.1回の飛行作業 でこれを1本おきに計測し,計2回の飛行作業で 1つの区域の計測を実施する.したがって一方の 測線でしか計測されていない計測点は海中に浮遊 する魚網や魚群として判断できる.このような計 測点は除去する.

7.2.4 透明度不良によって生じる水深の誤認(特徴)

Deep Green もしくは Shallow Green の反射波



Fig. 9 An example of observed waveforms with cloudy water. The reflection peak in the yellow circle was smooth.



Fig. 10 An example of observed waveforms with clear water. The reflection peak in the yellow circle was sharp.

形が海面反射の後から上方へ膨らんでおり,反射 波形のピークが識別しづらい.計測時に撮影した 写真上で,周辺海域の水が濁っている.



Fig. 11 A harmful effect of specially cloudy and muddy water on determination of seafloor. (Top) 3 D image of specially cloudy and muddy water. Gray-colored dots indicate wrong seafloor caused by muddy water. (Bottom) 2 D image of specially cloudy and muddy water.

# (説明と対処)

透明度の悪い海域で計測した点の反射波形の例 を Fig.9 に,透明度の良い海域で計測した点の反 射波形の例を Fig.10 に示す.透明度の悪い水で は後方散乱が大きく生じてレーザーのエネルギー が散乱し, Fig.9 の黄色い円で示すように海底反 射のピークが不明瞭となる.そのため,誤った水 深を計算する場合がある.その例として,河川か ら流入する泥水など,極度に濁った汚濁水の水塊 を面的に海底として誤認してしまう場合がある. Fig.11 は同じ場所を三次元表示と横からの断面 表示で表しており,グレーで表示された計測点が 濁った水塊である.大きな川の河口付近等の濁っ た海域の計測データは解析時に特に注意し,計測 時に撮影した写真や周囲のデータとの連続性を確 認し,ノイズを除去する. 7.2.5 多重反射による水深の誤認(特徴)

Deep Green もしくは Shallow Green の反射波 形に海面からの反射をのぞく二つ以上のピークが ある.隣り合う周囲の水深と比較して連続性がみ られない (Fig. 12).

(説明と対処)

珊瑚礁のような急に高さが変わるような複雑な 海底地形では、Green が複数の高さで多重反射 し、Fig.12の黄色い円で示すように海面以外で 二つ以上の水深(反射パルス)を検知する場合が ある. SHOALS GCSでは、海底の位置を決める にあたって採用した水深を Primary Depth (青色 のティック)、採用しなかった第二候補の水深を Secondary Depth (赤色のティック)として扱 う. この時、本来の海底ではない水深を Primary Depth として採用してしまう場合がある.

このように誤った水深を採用している計測点は Second depth swap tool で再計算を行う. Second depth swap tool は Primary Depth と Secondary



Fig. 12 An example of observed waveforms with several peaks produced by multiple reflection at seafloor. The reflection in the right yellow circle indicates primary depth. The reflection in the left yellow circle was secondary depth.

Depth を入れ変えて水深の再計算を行う. 再計算 によっても正しいと判断される水深値に再計算で きない計測点はノイズとして除去する.

# 7.2.6 ハレーションによる影響 (特徴)

Shallow Green 及び Deep Green が検出できて いない. 計測時に撮影した写真上で,水面や構造 物等から太陽光のハレーションが映っている. (説明と対処)

地表面で太陽光がハレーションを起こして Green と混合することにより,海底からの反射を 検知することができなくなる場合がある.このよ うな計測点はノイズとして除去する.

# 7.2.7 極浅海部のノイズ (特徴)

計測時の水深が0~2mの極浅海部で計測され ている. Shallow Greenの反射波形に記録された 海面の反射波形と海底の反射波形が合成して両者



Fig. 13 An example of observed waveforms with overlapped peaks in very shallow water. The left and right peaks in the yellow circle correspond to reflections from sea surface and seafloor, respectively.

### Analysis with airborne LIDAR data



Fig. 14 (Right) Picture taken at the same time of the LIDAR survey. Whitecaps and several characteristic land topography are shown in red circle. (Left) 3 D image of bathymetric data. Point cloud in the red circle is measured due to harmful effects detected in the right picture.

のピークが捉えられていない(Fig.13). (説明と対処)

極浅海部は Shallow Green を検知する Detector の性能限界により,海面の反射波形と海底の反射 波形が合成し、Fig.13の黄色い円で示すように それぞれの反射のピークを分離して認識できない ことにより、測深することができない(小野・柴 田, 2012). また, 岩礁帯や干出帯, 岬の先端の 周囲等の海図上重要となる浅瀬の周辺は必然的に 白波が立ちやすく,海面を陸上と誤認する場合が ある. つまり極浅海部は,海面を陸上と誤認して いる計測点、干出岩や消波ブロック、防波堤等の 陸上地形や構造物を計測している点、海底地形を 計測している点,その他のノイズ,の4種類が混 在することが多い場所である.例を Fig. 14 に示 す. 右の写真の赤い円で囲んだ, 白波と干出する 岩が混在する波打ち際で計測した点群は、三次元 では左の図の赤い楕円で囲んだ部分のように表さ れ,ノイズと地形の判断が難しい.

このような場所では、計測した点群の断面を等

深線に対して直角にスライスし,計測時に撮影し た写真を参照しながら,周囲の計測点の反射波形 と地形の連続性を観察し,ノイズと海底地形及び 陸上地形の判断を行う.正しく計測できている干 出や海底地形を誤って除去しないよう注意する. なお,陸上で反射している計測点はInfraredの反 射波形が強くサチレーションするのに対し,白波 などの海面を陸上と誤認している計測点ではInfraredの反射強度が比較的小さくなりやすい.

# 7.2.8 SWA (Shallow Water Algorism) の動作不 良ノイズ

(特徴)

SWA で計算された水深において,周囲の水深 と比べて連続性がみられない.

(説明と対処)

SHOALS GCS では, Shallow Green の海面波形 と海底波形の線形が合成して測深できない極浅海 部の点に対し, SWA という独自のアルゴリズム により水深を求める.しかし,当庁のシステムは Shallow Green を検知する Detector の時間分解能 に限界がある.しがってこのアルゴリズムで計算 された計測点において,誤った水深値となるケー スがある.

このような計測点は、極浅海部でのノイズ判断 方法と同じく、計測した点群の断面を等深線に対 して直角にスライスし、周囲の計測点の反射波形 と地形の連続性を観察しながらノイズと地形の判 断を行う. SWA の動作不良ノイズは周辺の計測 点より高めに出る傾向がある. SWA のアルゴリ ズムではなく Shallow Green で正しく測深してい る点が近傍にある場合は、互いに反射波形と水深 を比較してノイズと海底地形の判断の参考にす る.

7.2.9 明らかな異常点 (特徴)

周囲の計測点と比較して連続性がなく,計測点 が極端に沈み込んでいる.もしくは異常に高い. (説明と対処)

周囲より沈み込んでいる計測点は三次元表示で 裏返してみるとわかりやすい.これはマルチパス 等に起因すると考えられる.このようなノイズは 付近に正しく計測している点が存在する場合は Sort処理により自動的に除去されるが,計測点 の密度が低い場合はSort処理する距離が短いと 残ってしまう場合がある.また,送電線等の高い 計測点付近では,Sort処理により周囲の正しく 計測している点が取り除かれてしまう.これらの ノイズは除去する.

7.3 特徴的な波形パターン

透明度が高い海域では Deep Green が深い水深 まで伝わり、その過程でレーザーエネルギーが減 衰し反射パルスが検知されなくなる. Fig. 15 に この例を示す. 黄色い楕円で示すように、Deep Green で海底面の反射パルスを検知しておらず、 測深できていない. 当庁のシステムは 50 m 以上 の水深は計測を行っていない. また、レーザー光 は白色のものに対して反射率が高いため、透明度



Fig. 15 An example of observed waveforms without seafloor reflection because of too-clean water. There is no reflection in the yellow circle.

の高い海域において底質が白い砂である場合は, 海底の反射強度が海面の反射強度より大きくなる 場合がある.

## 7.4 その他の特性と計測時の諸条件

ノイズと地形を判断するためには、反射波形の 特徴が参考になるが、それ以外の航空レーザー測 深データの特性と計測時の諸条件として、次のも のがある.

7.4.1 レーザーの発射角度

SHOALSでは海面へのレーザーの入射角を一 定にするために前方に20°傾けて円弧状にレー ザーを発射している.飛行方向に対して対面する オーバーハングした崖や急峻な地形では,鉛直方 向からの発射では地形や木によって計測できない 内側の部分が計測される場合がある.反対に,同 じ場所を反対方向から計測するとそれらの点は崖 の影になって計測されない (Fig.16).データ編 集作業はこの特性を理解した上で行う.特に海岸 線付近の干出や崖地形では,計測する方向によっ



Fig. 16 Conceptual diagram of flight direction in the LIDAR survey with irregular topography.

て影になる面が発生し,写真に写っているものが 計測できていない場合があるため注意する.

### 7.4.2 計測時に撮影した写真

カメラはレーザーに合わせて前方に 20° 傾けて 取り付けられているため,撮影した写真は歪んで いる.Fledermaus上では計測時に撮影した写真 を参照しながらデータ編集を行うことができる. 写真の歪みを意識しながら周囲の計測点の連続性 や反射波形を手掛かりにノイズ識別をする.な お,現有のシステムに搭載されているカメラは飛 行中に露出を変更することができない.そのた め,適正露出で撮影することが難しく,計測する 時間帯や天候状況によっては,撮影された写真が 暗すぎる場合や明るすぎる場合がある.そのた め,計測時の周辺の状況を写真から判読しにくい ケースがある.

### 7.4.3 計測時の潮位

波打ち際のような水深の浅い場所では,第7章 2節7項で述べたようにノイズと地形の判断が難 しくなる.潮位の時間変化に応じて波打ち際の位 置も変わるため,計測した点群の断面をスライス してデータ編集を行う際は,計測時の波打ち際の 位置を意識して作業を行う.

また,高潮時の計測は,海図上で浅い水深の場 所でもノイズが少なく良好に測深できる場合があ る.反対に,潮位が低い時の計測は干出岩を Infrared で明瞭にとらえることができる場合がある. このようなことに留意し,データ編集を行う.

## 8 おわりに

航空レーザー測深機で計測したデータの特性と その解析手法について述べた.ノイズと海底地形 及び陸上地形の判断は反射波形を確認するだけで なく,複数の資料と比較することが大切である. しかし,極端に濁った汚濁水などの水塊を地形と 誤認してしまう現象や Detector の時間分解能の 限界によって生じる SWA の動作不良ノイズは, 判断に労力を要している.また,現有のシステム に搭載されているカメラは露出性能に劣り,計測 時の周辺の状況を写真から判読しにくい場合があ る.

今後のハードウエア性能の向上とアルゴリズム の改善に期待する.

#### 参考文献

- 小野智三・柴田遥 (2012), 航空レーザー測深機 による計測作業, *海洋情報部研究報告*, 48, 91 -100.
- 高田和典(2008),航空レーザー測深技術, **図解** 航空レーザー計測 基礎から応用まで, 齊 藤和也・他編, 172-181,財団法人日本測量 調査技術協会,東京.
- 笹原昇・矢沼隆・矢吹哲一郎(2006),日本周辺 における海域ジオイドモデルの決定,海洋情 報部研究報告,42,39-47.

### 要 旨

海上保安庁では,航空レーザー測深機 SHOALS 1000 を運用する中で,測深データを実際に海図 に取り込むための解析手法を模索してきた.本稿 では,航空レーザー測深データの特性と,これま で当庁が培った解析手法について詳細を述べる.