# 中部ミニフォーラム優秀論文

ack space

200

0

0.

20

M.

0

20

Sic

Enter

- auto

de

D all

(a)

PP

# 津波による海岸保全施設の 被災状況調査

川崎地質株式会社、佐藤祥昭

中部ミニフォーラム

# 1. はじめに

東北地方太平洋沖地震に伴う津波により,三陸の沿岸 部で海岸保全施設が大きく被災した。被災メカニズムを 解明する為には,被災直後の状況を調査把握することが 重要であり,岩手沿岸5海岸(宮古市金浜海岸,大槌町大 槌川河口,釜石市両石海岸,大船渡市越喜来海岸,陸前高 田市睦前高田海岸)を対象として,被災状況調査を2011 年5月に実施した(海岸保全施設周辺津波洗掘等調査 業務 国土交通省東北地方整備局 岩手河川国道事務所 平成23年7月)。被災現場では応急対策工事が最優先に実 施されるが,被災時の状況をより正確に把握するために は,工事が開始する前に広域的な地形変動の調査と,現 地での詳細な調査を早急に実施する必要がある。

今回の調査ではこの要求に応じて,高精度へリレーザ技術と水上バイクを使用した音響測深技術により,被災直後の地形変化量を測定すると同時に,現地調査やボーリング,及びサウンディングを多数実施する事により,被災直後の状況を把握することができた為,これを報告する。

# 2. 調査内容

調査全体のイメージを図-1に示す。

### ① 地形変化量の調査

被災した沿岸部の地形変化量を把握する為,航空レー ザ測量,及び深浅測量を実施した。従来の航空レーザ計測 システムは,地図情報レベル1000までの測量(1m四方に 1点程度のデータ取得,標高精度30m)が一般的である ため,施設調査に十分な密度,精度とはならない。

今回の調査では、ヘリコプターに搭載した高精細・高密 度航空レーザ測量システムSAKURA(NETIS CB-100031-A) を適用し、15cm四方に1点のデータ取得とした。このシ ステムは、山間地における地図情報レベル500の地形測 量、堤防沈下計測等の実績も多く、広範囲で地上測量に相 当する測量が必要とされる場合に適している。深浅測量 は、非常に水深が浅く、また津波により運び出された浮遊 物や障害物が非常に多いことから、喫水が浅く、スク リューを備えていない水上バイクに音響測深機を搭載し たシステムにより実施した。

#### ② 被災構造物の調査

構造物の破損断面などから施設の構造形態を想定する 構造調査,構造物本体の変状を観察・測定する変状調査, ならびに構造物の構成部材がどのように飛散したか調べ る飛散調査を実施し,海岸構造物の被災状況を把握した。

#### ③ 最大洗掘深の把握

宮古市金浜海岸と大槌町大槌川河口を対象として,最 大洗掘深および再堆積状況を把握する為に,調査ボーリ ングとサウンディングを実施した。

調査ボーリングは破堤箇所の堤内側法先部にて, サウ ンディングは破堤した堤防の縦横断方向にて実施した。 堤内側法先部は洗掘が激しく浸水していた為, 作業用フ ロートを用いて水上でスウェーデン式サウンディングを 実施した。



#### 図-1 調査のイメージ

# 3. 調査結果

#### ① 地形変化量の調査

高精細・高密度航空レーザ測量システムにて,極めて詳細な被災直後の状態を保存する事ができた。図-2は空中 写真に地形起伏図を重ね可視化させたものである。これ に、水上バイクによる深浅測量結果と併せて、図-3に示す 陸海統合地形図を作成することで、押し波による堤内洗 掘跡や、引き波による堤外洗掘跡など、広域な被災状況 が明瞭となった。更に、被災前の既往LPデータ、既往深浅 測量結果を入手し、被災前後の地形の変化量を把握する 事ができた。(図-4)



図-2 金浜海岸の被災状況を可視化

#### ② 被災構造物の調査

構造調査では、各自治体での資料収集や、被災構造物 の形状を測定する事により、被災前の構造物を想定し、標 準断面図を作成した。飛散物調査では、サイドスキャンソ ナーやダイバーによる追跡により、飛散構造物の位置を 特定する事ができた。変形調査では、構造物の被災断面 やスリップバーの変形などを観察することにより、被災時 の破断方向や変形状態をおおまかであるが想定すること ができた。

#### ③ 最大洗掘深の把握

破堤部で実施した調査ボーリング,及び縦横断方向に 実施したサウンディングにより,津波による最大洗掘深と 再堆積物の状況を把握する事ができた。ボーリングコア 試料の観察により,洗掘により潜り込んだと思われるコン クリート片や,津波堆積物特有の平行層理を確認するこ とができた。その他,粒度試験や,塩分濃度試験,電気検 層を実施し,再堆積物と基礎地盤の境界を区分すること ができた。特にスウェーデン式サウンディングは機動力が 高く,技術者が状況に合わせて調査を繰り広げる事がで き,非常に有益であった。今回は写真-1に示すように水上 での作業となったが,写真-2にようにガイドパイプを用い ることにより,掘削音を確認することができた。



図-3 高田海岸の陸海統合地形図



写真-1 作業の状況



図-4 震災前後の比較断面図



## 写真-2 ガイドパイプ設置



図-5 大槌川河口の最大洗掘深調査結果

# 4. 津波による広域な洗掘状況

陸海統合地形図から被災前後の堤防横断図を再現す る事ができ、堤防の侵食量や洗掘深等を統計処理する事 で傾向を把握する事ができる。図-6は、比較断面位置と 洗掘深の関係を示したものである。これより、想定越水開 始場所の堤内洗掘深は、周辺部と比べて深くなる傾向に あることが分かった。また、想定越水開始箇所から離れる と洗掘深が比較的浅くなり、ウォータークッションなどの 影響が想定される。今後、近接地域のデータを増やすこと により、幾つかの要素を重ね合わせ、より高い精度の傾向 を把握する事が望まれる。

被害を受けた海岸保全堤防では,津波の越流による洗 掘が特徴的であった。破堤箇所においては周囲に比べて 洗掘深が大きく,引き波の集中による地形変化が明瞭で あった。津波による海岸保全施設の被災状況は,洗掘など 河川堤防にも見られる形態である。

# 5. まとめ

津波による被災直後の状況を把握することを目的とし て,従来実施されてきた現地における被害調査に加え,高 精度測量による地形変化量の調査,構造物の調査,及び 最大洗掘深の調査を実施し,有益な情報が得られた。今 後,洪水による河川堤防の被災状況の調査等,短期間で 広域的な調査が必要な場合の調査方法として,今回の事 例を参考とされたい。



図-6 金浜海岸の統計処理例

# 断層調査における 電気探査の活用例

め,水田や畑地の一部に段差地形が認められたものの. 明瞭 な地形変換線などは認められなかった。

中部ミニフォーラム

田中昭好 米田 茂夫 濱本

拓志

#### (2) 地表踏查

地形判読結果を踏まえて,調査 地周辺の地表踏査を行った。

株式会社ダイヤコンサルタント

その結果.調査地付近には濃飛 流紋岩(溶結凝灰岩),土岐砂礫層, 沖積層、崖錐性堆積物が分布する ことが判明した。ただし、調査地周 辺では断層地形は不明瞭であり, また断層露頭は認められなかった。

地形判読および地表踏査結果 から、断層の明瞭な位置は把握で きなかった。しかし、慎重に検討し た結果、地形的に弱いながらも3 つのリニアメントが認められた。



以上の結果を踏まえて,電気探査を実施した。

### 3. 電気探査測線の設定

電気探査は断層の位置や分布を明らかにする目的で実施 した。今回、断層が分布する可能性のある3つのリニアメント が抽出されたため、これらが収束しそうなところに測線を配 置することにより、リニアメントを全て捕捉し、かつ連続性が 確認できる合理的な配置を行った。

具体的には、A測線(170m)とB測線(230m)の2測線を設 定し, 電極間隔は5m, 探査深度は100mとした。

# 4. 電気探査結果

比抵抗値は表層部で高く、標高260~270m付近で急激 に低下する。さらに深部では、深度と共に比抵抗値が上昇す る傾向が認められた。なお、図-3に示したB測線では、距離程 150m付近から終点側に70°で傾斜する不連続面が認めら れるのが大きな特徴である。この不連続面は10m程度の幅 を有しており、これを境に起点側と終点側で比抵抗分布が多 少異なり、起点側に比べて終点側の比抵抗値が相対的に高 くなっていることから、この不連続面が対象とする断層と想 定した。

# 5. ボーリング調査結果検討

ボーリング調査は、電気探査のB測線で確認された断層 と想定される不連続面の地質性状を把握する目的で実施

# 1. はじめに

トンネルなどの構造物を設計・施工する上で、断層の分布 および性状を正確に把握することは、工費削減及びリスク管 理の点で非常に重要である。本調査では、調査地の地形・地 質からは断層の位置を特定することはできなかったが, 高密 度電気探査において測線配置を工夫することにより断層を うまく捉えることができた事例について、同時に実施した ボーリング調査結果と合わせて報告する。

# 2. 地形·地質概要

本調査地は. 岐阜県南東部に分布する美濃高原内の丘陵 地であり、標高は280m程度、南東から北西に向けて数度の 緩傾斜を示す。

調査地周辺の地質図を図-1に示す。調査地周辺の地質は 中部地方土木地質図
いによると
濃飛流紋岩および
花崗岩類 を基盤とし、丘陵地では土岐砂礫層が、沖積低地では沖積層 が分布している。



図-1調査地周辺の地質図(中部地方土木地質図に加筆)

# 3. 調査の流れ

本調査の流れを図-2に示す。

#### (1) 文献調査・空中写真判読

調査地周辺の文献を調査し、大局的な地質分布や想定さ れている断層の分布などを把握した。

文献調査の結果を踏まえて実施した空中写真判読では. 調査地の北西部に鞍部の連続や直線的に連続する傾斜変 換線が認められた。しかし、調査地付近は緩斜面が広がると ともに、 圃場整備が実施されて旧地形が改変されているた した。この際, 不連続面の傾斜方向を考慮し, 図-3に示 すように斜め下方45°, 掘進長85mで掘削することとし た。

ボーリング調査の結果,沖積層,濃飛流紋岩の強風化 岩および新鮮岩の分布が明らかとなると共に,不連続 面付近に断層破砕帯の分布を確認した。

ボーリング調査結果とB測線比抵抗値の分布を合わ せて考えると,以下のようになる。

地表より深度約10.5mまでは,沖積層が分布する。全体的に緩い土質で,礫混じり土砂,砂礫,砂混じりシルトから構成される。礫は1~5cm程度のチャートや花崗岩,濃飛流紋岩を主体とするが,局所的に10cmを超える玉石を含む場合がある。電気探査では,この区間の比抵抗値は300~450Ω・mを示す。地下水位はGL-0.4mを示すことから,地表部に分布する300Ω・m以上の比抵抗域には沖積層が分布し,500Ω・mを超える高比抵抗域は,地下水位より上の沖積層を示していると考えられる。

深度約10.5mから深度約13mまでは、濃飛流紋岩の 強風化岩が分布する。強風化岩は、岩石組織を残す粘土 混じり砂状を呈する。この区間の比抵抗値は、上位層か ら急激に低下し、10~100Ω・mの値を示すが、これは 風化・変質により粘土化が進んでいることを示すもの と考えられる。比抵抗値の分布から、強風化岩の層厚は、 起点側で8~10m、終点側で3~5mと想定される。

強風化岩の下位には、濃飛流紋岩(溶結凝灰岩)の新 鮮岩が分布する。強風化岩との境界は明瞭で、亀裂は少 なく、岩級区分ではCM~CHに判定されるものである。 ただし、局所的にD~CL級に判定される亀裂の密集し た区間が認められる。

強風化岩との境界付近の比抵抗値は小さく,深度と 共に大きくなる傾向を示している。

これら濃飛流紋岩を切るように、深度45.8m~ 57.8m間には破砕帯が分布する。この破砕帯はB測線で 断層と想定した不連続面の分布と一致している。岩質 は、局所的に硬質な岩塊を含むが、全体的には亀裂質で、 岩片状ないしは、粘土・土砂混じり岩片状を呈するD~ CL級岩盤を主体とする。写真-1に示すように亀裂密集 部や亀裂沿いの5mm~数cmでは緑色変質が顕著で、 粘土や粘土混じり土砂を挟在する。破砕帯の比抵抗値 は、250~300Ω・mを示す。

なお,破砕帯の周辺2~3mは緑色変質が弱く,亀裂を 多く含みCL級を主体とする岩盤劣化帯が分布する。

今回の調査において明らかとなった比抵抗値と岩級の関係をまとめると表-1のようになる。

岩級区分と比抵抗値は,表-1に示すように,良い対応 を示している。特に破砕帯の比抵抗値が,全体的に粘土 化した強風化岩のそれと比べて低くないということは, 破砕帯の破砕・粘土化の程度がそれほど著しいもので はないという性状を反映していると考えられる。



図-3 比抵抗断面図およびボーリング位置(B測線)



写真-1 断層破砕帯,岩盤劣化帯のコア写真 (深度:55~61m)

比抵抗值	岩級	想定される地盤状況
400Ωm以上	CL~CH	<ul> <li>・地下水位より上に分布する</li> <li>未固結堆積物</li> </ul>
		・地下水位以下の堅硬な新鮮岩
300∼400Ωm	CL級主体	・地下水位以下の亀裂の多い岩盤
		<ul> <li>・地下水位以下の岩盤劣化帯</li> </ul>
100∼300Ωm	CL	<ul> <li>断層破砕帯</li> </ul>
		・地下水位以下の未固結堆積物
100Ωm以下	D	<ul> <li>・地下水位以下の粘土化した 強風化岩盤</li> </ul>

## 6. おわりに

今回の調査地は、地形・地質条件が悪く、空中写真判 読や地表踏査では断層の分布を正確に把握することは できなかったため、電気探査の測線配置が重要であっ た。そのため、地形・地質データを精査し、もっとも効率 的に把握できそうな位置に測線を配置し探査を実施し た結果、断層を捉えることができた。

また,同時に実施したボーリング調査の結果,比抵抗 値とボーリングコアの対比により,岩級が高くなるに つれて比抵抗値も高くなる良好な関係が認められた。 さらに,断層破砕帯については,不連続面の分布およ び,その比抵抗値と実際の破砕程度が良く対応してお り,断層の規模や性状を想定する方法として電気探査 の有効性を確認することができた。

#### 引用·参考文献

1) 中部地方土木地質図編纂委員会: 中部地方土木地質図, 1992.