Chapter 3



Hydrogeology

3 水理地質

3.1 地形

3.1.1 概要

エチオピア国には 12 の流域があり、これらはさらに支流域に細分されている(水資源 省(旧名) (Ministry of Water Resources: MoWR)による区分、図 3.1.1参照)。調査範 囲はリフトバレー湖沼地域の北東端に隣接し、大局的には標高は北東方向に向かって低 下していく。アワシュ川は標高の低下と同様に北東方向に流下し、中流部付近で流下方 向を北に変える。



出典: Ministry of Water, Irrigation and Electricity: MoWIE

図 3.1.1: エチオピア国の流域区分

調査地域は主要エチオピアリフト(Main Ethiopian Rift: MER)のうちの北部地域に位置しており、北東側はAfar Riftと隣接する(図 3.1.2参照、MER のI: 北部、II: 中央部、III: 南部)。リフトの縁の構造は MER のII から I にかけて NNE-SSW から NE-SW 方向に変化しており Afar Rift ではアデン接合部付近で両側に大きく開口する。

調査地域の地形は、アディスアベバに向かい北西側の高地で海抜 1500m~2600m の標 高を呈し、高地との境部でリフト縁が形成される。MER 内では地溝帯は北東一南西方向 にのびる。標高は南西側に位置する海抜 1750m の Tuluri から東では Awash 周辺の海抜 1000m に低下する。火山活動も活発で、南西の Moye 火山(海抜標高 2349m)から東の Fantale 火山(海抜標高 2007m)がみられ、その間にもいくつかの火山やコーン地形が連 続的に分布する。調査地域の南、南西側の Arsi ゾーン付近では、西側は MER の中央部と の境界をなすリフトの縁となっており、標高は海抜 1500m~2500m に変化する。東側で は標高海抜 1000m~1900m の低地で隣接しており、Sire 付近では海抜 2000m、その東側 の Arba Gugu 山では海抜 3625m までの標高となっている。



図 3.1.2: エチオピアリフトシステムの位置図

3.1.2 水系

アワシュ川はアディスアベバ西方の Warque 山に源を有し、南西方向へ約 130 km 流下 した後、Zuqualla 山付近で北東方向へとその流向を変える。アワシュ国立公園を流下後、 最大支川である Kesem 川が左岸側から合流する。アワシュ川は最終的にジブチ国境にあ る Abbe 湖へ注ぐ内部収束河川である。アワシュ川の総延長は約 1,200 km、総流域面積は 約 112,700 km²である。

水灌漑エネルギー省(Ministry of Water, Irrigation and Energy: MoWIE)はアワシュ川中 流域をアファール州の Melka Werer 市から上流の流域と定義している。JICA 調査団によ る数値標高モデル(DEM)の解析によれば、アワシュ川中流域の面積は 29,280 km²であ る。また、流路長は約 380 km である。

アワシュ川中流域の地形概要と水系を図 3.1.3及び図 3.1.4に示す。



出典:調査団、データ元:担当者の調査結果





図 3.1.4: アワシュ川水系(上中流)

3.2 衛星画像解析

3.2.1 衛星**画像解析の入手**

水理地質状況の基礎データとして火山地形状況と地質構造を把握するため、以下の表 3.2.1の衛星画像を用いて地表情報の解析を行なった。

表 3.2.1: 解析に用いた衛星画像

衛星	撮影日、情報等	主目的					
SRTM	1994 年~, 分解能 30m	DEM の抽出、コンター作成					
SPOT	2006 年~2007 年、分解能 5m	(高精度)リニアメント、地質構造、地 形解析、植生、土地利用に関する情報の 収集					
ASTER	2006,3バンド、オルソ補正	DEM の抽出、3 次元モデル解析					
ALOS	2008-2011, 解像度 10m	標高図、水文情報図、広域的な地形、植 生、土地利用に関する情報の収集					
	(ALOS 撮影購入範囲と撮影日を下記	に示す)					
	2009112	20000017 20110326					

SPOT と ALOS による画像を、図 3.2.1及び図 3.2.2にしめす。



出典:調査団、データ元:SPOTデータ

図 3.2.1: SPOT 衛星画像



出典:調査団、データ元: ALOSデータ

3.2.2 地形解析

デジタル標高モデルには SRTM (スペースシャトル地形調査ミッション) 及びアスタ 一衛星画像を用いた(以上を図 3.2.3及び図 3.2.4に示す)。これらのモデルは地形コン ターや DEM 陰影図を作成することによって調査地域の地表面の特徴をとらえるために 実施した。DEM 陰影図はリニアメント(線形構造)や他の地形特性(火口や火山体)を 同定し地質状況と地質発達史にかかる地質構造を解明するために利用した。DEM 陰影図 を読み取り、SPOT や ALOS の画像データを参照して主要な断層地形、リニアメント及び 火山地形を読み取り図 3.2.5に示した。

本地域の構造特性はリフトバレー湖沼地域から分布する MER と MER の北東側に存在 する Afar Riftの南部と関連している。MER は Afar 南部から Lake Chamo 地域まで広がり、 南西リフト (Southwest Rift: SWR) は西側に分布し大まかに南北方向に伸びるものでケ ニアリフトと関連している。グレゴリーリフトは Chew Bahir の北でケニアリフトと接し ている。Halcrow et al., 2008 ではこれらの断層系はこれらの大きな二つのリフトで説明で きるとしている。

エチオピアリフト (MER)

MER は東西方向の活発な引っ張り構造運動で特徴付けられその方向は東西方向に卓越 している。MER では主要な二つの断層系が認められる:ENE 方向の断層系はリフトの縁辺 部に卓越し、N-S 方向の断層系(Wonji 断層群 WFB)は様々な形態(S字型、重複、右 階段状、階段状)からなる断層系で間接的にリフトの底部の横断している。

MER の外縁部は広い間隔でならぶ断層系と垂直方向の大きな変位に特徴付けられる。 東縁部では良く発達した連続する一連の境界断層からなり、西側では Mt. Guragie 地域に 分布するいくつかの主要断層からなる。MER は中心部で幅 100km (Fonko と Lake Langano の間)あるが、Lake Abaya 地域で細くなり N-S 方向に分布する Amaro ホルストによって 二又に分かれる。これによって西側の Ganjuli 盆地と東側の Galena 低地に分断される。

リフトの底部は一群の密集した断層系に影響を受けている。これらの断層系は急傾斜 を呈しWFBと密接に関連しており、その活動時期は約1.6Maである。これらに付随した 並行断層は、リフト底部を形成する広範な変移を引き起こした。リフトの中心部分では これらの断層はリフトの主要方向と同じくNS方向に卓越している。

WFBの断層系はリフト底部にも影響を及ぼし、密で、階段状、直線上、円弧状を呈して数十km連続して分布する。断層境界から形成された多くのブロックはこの断層系を境界としている。これらの断層に伴って垂直方向の変位を持ち、放射状、一群の円錐形状、複雑な菱形の構造を持つ開口破砕帯が発達する。

調査地域は、大局的に見て MER 中央部の地溝帯の方向が北北東-南南西方向から調査 地域周辺で北東-南西方向に向きを変え、地溝帯の西側と東側の崖部も北東-南西にの びるようになる(図 3.2.5参照)。この地域は MER 北部と呼称される。北部 MER は北東 ~北東で Afar Rift 南部に連続する。地溝帯の東側で形成される崖部は、階段状の崖が 断層として谷縁辺部まで達しているが、西側では崖部がやや不明瞭である。両側の崖部 にはさまれた谷底部はリフトバレー湖沼地域の北端部から北東側にかけて平坦面が形成 される。谷底部に見られる連続的な起伏は火山群であり、Afar Rift 南部まで連続する。そ れらは MER 中央部の Corbetti、Aluto 火山(活火山)から始まり、調査地の MER 北部で はほぼ北東-南西方向に Tullu Moye、Gedemsa、Boset、Kone、及び Fantale 火山が列をな す。これらの火山は大部分がカルデラを伴った活動形態を示し、流紋岩質火砕流堆積物 の分布が見られる。またスコリア砕屑丘が、火山列の周辺に多数分布する。谷底部には そのほか、ほぼ北東-南西方向から北北東-南南西方向の Wonji 断層群が分布し、地形 によく現れており、Afar Rift 南部まで追跡出来る。



エチオピア国アワシュ川中流域 地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)



図 3.2.4: ASTER DEM



3.3 水理地質データの収集

3.3.1 既存研究とマッピング

水理地質に関係する地質図、水理地質図や主な文献等を収集し調査の参考資料とした (表 3.3.1参照)。主な収集先は、エチオピア地質調査所(Geological Survey of Ethiopia: GSE)、水灌漑電力省(Ministry of Water Irrigation and Electricity: MoWIE)及び水供給、 設計、監理公社(Water Works Design and Supervision Enterprise: WWDSE)等である。調 査地内の地質図に関しては、Debre Birhan (NC37-11)、Dire Dawa (NC37-12)、Akaki Beseka Area (NC37-14)、及び Nazret (NC37-15)が作成されている。水理地質図に関しては、エチ オピア全域水理地質図(縮尺 1/200 万分の 1)、また Nazret、Addis Ababa 地域の水理地 質図(ともに縮尺 1/25 万分の 1)が作成されている。

3 0.0.1. シウスmy////	表	3.3.1:	参考文献のリスト
---------------------------	---	--------	----------

i)	地質図+説明図幅
	Geological map of Nazret, Ethiopian Institute of Geological Surveys (EIGS), 1978
	• Geology and Developing of the Nazret area, northern Ethiopia rift, Kazmin etc. EIGS 1978
	• Geological map of Dire Dawa, EIGS, 1985
	• Geological map of Debre Birhan, Geological Survey of Ethiopia (GSE), 1993
	• Geology of Debre Birhan area, Daniel Mesheha etc. compiled, GSE, 2010
	• Geological map of Akaki Beseka area, GSE, 1997
	• Geology of Akaki Beseka, Efrem Beshawered compiled, GSE, 2010
	Geology of Addis Ababa map sheet, GSE, 1997
	Geology of Addis Ababa city, Getahun assigned, GSE, 2007
ii)	水理地質図+報告書
	• Hydrogeology (Map) of the Nazret, EIGS, 1985
	• Hydrogeology (Report) of the Nazret area (NC37-15), Gtahun Kebede, EICS, 1987
	• Hydrogeological map of Ethiopia (1:2,000,000) compiled by Tesfaye Chernet and the Regional Geology
	Department, EIGS, 1988
	 Hydrogeological map of Addis Ababa sheet (NC37-10), GSE, 2010
	 Hydrochemical map of Addis Ababa sheet (NC37-10), GSE, 2010
	 Hydrogeological report of Addis Ababa sheet (NC37-10), GSE, 2010
iii)	プロジェクト報告書
	• Geothermal reconnaissance study of selected sites of the Ethiopian rift system, EIGS, 1987
	• Fentale irrigation based interated development project, Oromia Water Works Design and Supervision
	Enterprise (OWWDSE), 2007
	• Evaluation of water resources of the Ada'a and Becho plans groundwater basin for irrigation
	development project, Water Works Design and Supervision Enterprise (WWDSE), planned by Ministry
	of Water Resources (MoWR), 2009
	Allaidege plain groundwater resources assessment project, WWDSE planned by MoWR, 2009
iv)	掘削報告書
	 Well completion report for well drilling Funyan Ajo, 2003
	• Well completion report for Asebot town, 2008
	 Technical well completion report on Bakiko water supply project, 2005
	 Well completion report for well drilling at Oda Keneni,2003
	 Technical well completion report on Geneda Ta'a water supply project, 2005
	• Well completion report for well drilling at Hunde Missona, 2004
	• Completion report of deep water well drilling in Kurfa Wachu village, 2008
	• Well completion report for well drilling at Wolda Jajela, 2004
	• Technical well completion report on Calalaka Ta'a water supply project, 2005
	• Report on physical & Chemical analysis of water at Baka, Sararoo, and Caroraa,
	• Drilling report at Milinoztuftuewde, Fayo, Burka Misra, and Tu, 2002-2003
	• Completion report of Abomsa deep well, 2008
	• Watcha Dole well completion report, 2013

	Completion report of Abasa-Goroba deep wel, 2008
	Well completion report for Marfe Village, 2009
	• Well completion report for Shamp Godo Kebele, 2009
	• Technical report on water well drilling and completion works undertaken at Cheffe Mishoma, 2007
	• Water well drilling completion report in Bote#1 site, 2013
	Completion report for Moio well 2008
	Well completion report of Ilmo Chukela Borehole. 2012
	Waber Chukala well completion report, 2013
	• Well completion report at Fatole & Kurma Fatole, 2013
	• Well completion report at Kachachule Guja & Daglagala Jida, 2013
	• Six boreholes drilling, construction and testing project, 2013
	-Well completion report of well 01 Kuntlshile hama district
	- Well completion report of well 02 Manjikso waji district
	- Well completion report of well 04 Wara Jarsa district
	Well completion report at Kallo Kabite, Adada Dambala and Giche Garbabo, 2013
	• Well completion report at Tulu Ree, Foche, Wabor Cale and Cheleleka, 2007
	Well completion report of Agemso Rogicha borehole, 2012
	• Well completion report of Bishan Tino borehole, 2012
	• North showa zone Minjar Shenkora Woreda in Agirat kebele test /production wells drilling supervision
	report, 2011
	• Water well drilling report format; Agirat water well, Agirat-2 and Mstw#2, 2011-2012
	• Groundwater investigation report for rural kebeles in Minijar-Shenkora, 2007
	Study review to focate borehole sites and drilling supervision report for Arefu fown, 2008 Well drilling supervision report for Samsenbet area community water supply 2008
)	Bacako加関連立計
v)	The study of Reselve I also levels Sir William Halcrow and partners 1078
	• Study of Lake Beseka MoWR 1999
	• Growing lake with growing problems: integrated hydrogeological investigation on Lake Beseka, Eleni
	Ayalew Belay, 2009
	• National lakes of Ethiopia, Tenalem Ayenew, 2009, AAU Press.
	• Study and design of Lake Besaka level rise project II, WWDSE, planned by Ministry of Water and
	Energy (MoWE), 2011
	• Assessment and evaluation of cause for growth of Lake Besaka and design mitigation measures, OWWDSE planned by MoWE 2013
	Bla 立計
VI)	● F. Mazzarini et al (1000) Geology of Debre Zevt area (Ethiopia)(with a geological map at
	scale:100.000) Acta Volcanologica-11 131-141
	• W. George Darling, et al. (1996) Lake-groundwater relationships and fluid-rock interaction in the East
	African Rift Valley: isotopic evidence, Journal African Earth Sciences 22, 423-431
	• Tesfaye Chernet (1982) Hydrogeology of the lakes region, Ethiopia, EIGS
	• Seifu Kebede et al. (2008) Groundwater origin and flow along selected transects in Ethiopian rift
	volcanic aquifers, Hydrogeology Journal 16, 55-73
	• Caroline Le Turdu et al. (1999) The Ziway-Shala lake basin system, Main Ethiopian Rift: Influence of valentime testening and elimetic forming on basin formation and sedimentation. Delegescontrolly
	Palaeoclimatology Palaeoecology 150, 135-177
	• G. M. DI Paola (1972) Geology of the Corbetti Caldera Area (Main Ethiopian Rift Valley)
	• P. Mohr et al. (1980) Quaternary Volcanism and Faulting at O' A Caldera, Central Ethiopian Rift, Bull.
	Volcanol, 43-1, 173-188
	• Elias Altaye et al.(1986) A Review Geological and Geophysical Exploration of Corbetti Geothermal
	Project, Ethiopia, 8th NZ Geothermal Workshop, 205-210
	• Giday Woldegabriel et al. (1990) Geology, geochronology, and rift basin development in the central
	sector of the Main Ethiopia Rift, Geological Society of America Bulletin 102, 439-458
	 sector of the Main Ethiopia Rift, Geological Society of America Bulletin 102, 439-458 Giday Woldegabriel et al. (2000) Volcanism, tectonism, sedimentation, and the paleoanthropological record in the Ethiopian Rift System Geological Society of America special paper 345, 83, 08
	 sector of the Main Ethiopia Rift, Geological Society of America Bulletin 102, 439-458 Giday Woldegabriel et al. (2000) Volcanism, tectonism, sedimentation, and the paleoanthropological record in the Ethiopian Rift System, Geological Society of America special paper 345, 83-98 Bridget R et al. (2006) Global synthesis of groundwater recharge in semiarid and arid regions
	 sector of the Main Ethiopia Rift, Geological Society of America Bulletin 102, 439-458 Giday Woldegabriel et al. (2000) Volcanism, tectonism, sedimentation, and the paleoanthropological record in the Ethiopian Rift System, Geological Society of America special paper 345, 83-98 Bridget R et al. (2006) Global synthesis of groundwater recharge in semiarid and arid regions, Hydrological processes 20, 3335-3370
	 sector of the Main Ethiopia Rift, Geological Society of America Bulletin 102, 439-458 Giday Woldegabriel et al. (2000) Volcanism, tectonism, sedimentation, and the paleoanthropological record in the Ethiopian Rift System, Geological Society of America special paper 345, 83-98 Bridget R et al. (2006) Global synthesis of groundwater recharge in semiarid and arid regions, Hydrological processes 20, 3335-3370 W.M. Edmunds (2010) Conceptual models for recharge sequences in arid and semi-arid regions using
	 sector of the Main Ethiopia Rift, Geological Society of America Bulletin 102, 439-458 Giday Woldegabriel et al. (2000) Volcanism, tectonism, sedimentation, and the paleoanthropological record in the Ethiopian Rift System, Geological Society of America special paper 345, 83-98 Bridget R et al. (2006) Global synthesis of groundwater recharge in semiarid and arid regions, Hydrological processes 20, 3335-3370 W.M. Edmunds (2010) Conceptual models for recharge sequences in arid and semi-arid regions using isotopic and geochemical methods, Cambridge University Press
	 sector of the Main Ethiopia Rift, Geological Society of America Bulletin 102, 439-458 Giday Woldegabriel et al. (2000) Volcanism, tectonism, sedimentation, and the paleoanthropological record in the Ethiopian Rift System, Geological Society of America special paper 345, 83-98 Bridget R et al. (2006) Global synthesis of groundwater recharge in semiarid and arid regions, Hydrological processes 20, 3335-3370 W.M. Edmunds (2010) Conceptual models for recharge sequences in arid and semi-arid regions using isotopic and geochemical methods, Cambridge University Press Halcrow Group Limited and Generation Integrated Rural Development Consultants (2008) Rift Valley

3.3.2 既存研究の概要

収集したデータ、レポート及び調査研究はその大部分がリフトバレー湖沼地域やアワ シュ川流域の様々な地質、水理地質的研究に関するものである。地域の水理地質学的研 究にかんしては、主に 2 つの重要な研究を参照した。それぞれのプロジェクトの概説を 以下に示す。

水理地質に関係する既存研究のうち、主たる調査地域の範囲を占める、「Hydrogeology of Nazret」についてと、Beseka 湖の最近の研究について簡単に要点をまとめる。Beseka 湖の研究については、11 章に前述しているので、ここでは水理地質的な点に限って記述 する。

Hydrogeology of the Nazret Area (NC37-15)

Nazret 地域の水理地質 (Hydrogeology of the Nazret Area: Nazret Map)は、アディスアベ バの南東に位置する約 18,000km²の地域の水理地質についてまとめられたものである。調 査地域は、中央と北部 MER の西と東の高地をカバーしており、Awash、Wabi Shebelle や Zwai 集水域の部分を含む。Wabi Shebelle では中生代の堆積物、そのほかの地域は第三系、 及び第四系の火山堆積物、湖成堆積物及び沖積層によって被覆される。

水理地質マッピングはこの地域での地下水の出現、移動、質及び量を決定することで あり、湧水、既存井戸(手掘り井戸、管井戸)のインベントリー及び井戸の揚水試験解 析が基礎となる。十分なデータがない地域は、地質や地質構造の観察を基本にした定量 的な解釈が検討された。

調査地域に分布する火山岩類、Wabi Shebelle 地域の堆積岩類及び未固結堆積物の沖積 層や湖成堆積物の透水性に関して、既存井戸や湧水の定量的な値、現場観察等から高、 中間、低の評価を行なっている。その結果、この地域での透水性の高い帯水層としては、 Fantale グループの「イグニンブライト」、新しい時代の玄武岩、Nazret グループのいく つかの「イグニンブライト」、DebreZeid 周辺の湖成堆積物及び Metehara 地域の沖積層が 挙げられた。

これらの帯水層の地下水質は、高い塩分濃度や高いフッ素濃度が問題となる。湖成堆 積物や新しい時代の玄武岩は相対的に新鮮である。その他の帯水層は低~中程度の生産 性で水質は変化する。

一般的な地下水位の深度は、20mから100mであるが、Dera 周辺の地域は例外的に260m と非常に深い。

Lake Beseka Level Rise Project I Volume- I Annex A-Hydrogeology Report

このプロジェクトの主たる目的は、Beseka 湖の湖水位が連続的に上昇し湖が拡大しな いようにアワシュ川に湖水を放流することによってコントロールすること、またアワシ ュ川の水質を危機にさらさないようにコントロールすることである。

主たる調査項目は、Beseka 湖周辺の水理地質、気象・水文、灌漑用水管理、湖放流の 水質モデリング、環境社会配慮及び技術対策である。

このうち水質、水理地質的な結果は、次のようである。

- 塩分濃度が 1998 年から 2010 年のあいだに約 7500 µ S/cm から 5400 µ S/cm に希釈 されている。28%の減少である。
- 温泉の電気伝導度は、2390 µ S/cm から 1670 µ S/cm に減少している。12 年間に 30% の希釈である。
- カルシウムは上昇の傾向になる。これは集水域や農場の排水路からの水の涵養が 影響している。
- 地下水と湖水のフッ素は新鮮な水の供給で減少傾向にある。
- 過去 12 年間の地下水上昇は、年間平均 20cm である。

_地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)

- Beseka 湖西側からの地下水流入量は、1998年の1.5m³/sec から 2010年の1.731m³/sec に上昇している。透水量係数の上昇を考えている。
- 年間で考えると Beseka 湖西側からの地下水流量は 52.42 million cubic meter (MCM) である。
- 地下水の流出量は、Beseka 湖の北東側に向かい、解析値としては年間 1.18MCM で ある。湖水収支としては些細な量である。
- Beseka 湖西側の地下水勾配は少なくとも過去 12 年間では変化がみられない。北東 側では地下水勾配は減少している。これは灌漑による人工的な影響で地下水の高 まりができたと言う解釈をしている。

3.3.3 既存井戸データ

既存井戸のデータとして、① 水灌漑電力省(Ministry of Water, Irrigation and Electricity: MoWIE)保有の ENGWIS 台帳、②既存研究報告書に掲載されている井戸、③ゾーンの水 事務所からの井戸掘削記録・井戸柱状図、を収集した。

① MoWIE の ENGWIS 台帳:

- 2010年のENGWIS プロジェクト終了までにインプットされた ENGWIS のデータベース、プログレスレポート1 (PR/R1)の段階から 60本から 823本に増加。
 ② 既存研究報告書に掲載されている既存井戸データ:
- Hydrogeology (Map) of the Nazret, EIGS, 1985
- Evaluation of water resources of the Ada'a and Becho plans groundwater basin for irrigation development project, WWDSE, planned by MoWR, 2009
- Allaidege plain groundwater resources assessment project, WWDSE planned by MoWR, 2009
- Study and design of Lake Besaka level rise project II, WWDSE, planned by MoWE, 2011
 ③ 井戸完成記録・井戸柱状図・揚水試験記録:
- West Hararge ゾーンの水事務所からの既存井戸データ(柱状図、揚水試験記録含む)、
 93 本から 418 本に増加。
- Arsi ゾーンの水事務所からの既存井戸データ(柱状図、揚水試験記録含む)、6本から8本に増加。
- East Shewa ゾーンの水事務所からの既存井戸データ(柱状図、揚水試験記録含
- Arerti (Amhara 州)郡、Lomme (Oromia 州)郡の井戸完成記録、個別井戸データ

上記のデータを整理して作成した井戸掘削台帳には以下の項目を含んでいる。井戸の タイプは原則として管井戸であり、ハンドダッグウェルは台帳からは除外している。

- 仮 No
- 県、郡
- 経度、緯度
- UTM (X 座標、Y 座標)
- 標高
- 掘削年や状況(掘削時)
- 井戸深度
- 静水位
- 動水位
- 湧出流量(揚水流量)
- 透水量係数(T)
- 比揚水流量 (Sc)
- スクリーンポジション

データソースが異なっていても同じデータの場合もあるので、座標や地名を基準に重 複を確認した。

収集した管井戸の総数は重複を除くと1,524本である。しかし、台帳の項目はすべて埋められておらず、埋められていても現時点で井戸座標の不明なものも多く認められた。 座標の不明な点を除くと1,365本が残存した。

ENGWIS データは、今回は 763 本のデータが新たに確認されたが、台帳の地下水に関 する項目はほとんど埋められていない。今後 ENGWIS は、C/P を通じてデータの補完を 行い、中身を埋める必要がある。地下水にかかる情報のうち基本的なデータ数を整理す ると以下の表 3.3.2の通りである。

項目	点数
静水位	339
動水位あるいは水位降下量	154
湧出流量(揚水流量)	305
透水量係数(T)	55
比揚水流量(Sc)	150
水質データ	128
地質柱状図(座標のある数)	87

表 3.3.2: 井戸データ内の項目毎の情報点数(座標有の地点)

出典:調査団、データ元:参考資料①、②

調査地内の既存井戸データは、各ゾーンに存在しているが、特に Koka 湖周辺の北側や Beseka 湖周辺に集中する。また West Hararge ゾーンでは Awash-Harar 道路沿いに井戸が 集中して分布する。West Hararge や Arsi ゾーンのリフトバレー縁沿いでは井戸よりも湧 泉や手掘り井戸が多い(後述の図 3.3.4参照)。

入手した井戸データを整理すると以下の通りである。

a. West Hararge $\checkmark - \checkmark$

a.1 既存井戸の本数と掘削深度

調査地域の東側に位置する West Hararge ゾーン内の Awash-Harar 道路周辺では井戸深 度が 100m 以浅のものは 8 本 (最浅で 37m)、大部分は深度 120m~250m の間であり、250m 以上の本数は 11 本である。座標があっても深度がわからないものは除いて全体は 42 本 (そのうち水理地質図の調査範囲外は 14 本)。West Hararge ゾーンではリフトバレー縁 に近づくと井戸本数は少なくなり (3 本程度)、深度も 200m よりも浅い。リフトバレー 縁の南東側ではゾーン外で 23 本入手している。

整理番号	座標 E	座標N	標高	深度	静水位	動水位	揚水量	スクリーント	比揚水流	井 戸
	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(L/sec)	ッフ [°] (m)	量	柱状図
									(L/sec/m)	
WH-1	685360	1017109	1412	129.4	91.42	-	5.1	97.1	-	0
WH-3	668811	1001717	1220	228	60.8	88	1	-	0.037	-
WH-4	677655	1014917	1402	267.4	153	188.23	4.4	-	0.125	-
WH-6	650764	972995	1320	132	39.2	58.1	6	44	0.317	\bigcirc
WH-7	685854	1009744	1528	196	86.61	170.67	5.6	168	0.067	0
WH-8	691053	1020494	1341	95	53.16	58.57	6	65	1.11	0
WH-9	681157	1014332	1466	148	90	-	3.1	-	-	-
WH-10	677652	1014917	1402	264	-	-	2.2	-	-	-
WH-11	695877	1015842	1418	51	-	-	4	-	-	-
WH-12	696722	1018866	1382	122.7	66.6	67.45	8	69	9.41	0
WH-13	669175	1006477	1282	37	6	14.72	5.2	-	0.596	-
WH-14	695477	1016353	1389	57	16.5	-	3.3	-	-	-
WH-15	695667	1016299	1405	42	14.5	21.2	5.6	-	0.836	-
WH-16	695608	1016170	1407	62	7.2	25.1	6.6	-	0.369	-
WH-21	669069	993048	1597	177	Artesian	-	-	30	-	0
WH-22	676209	1005803	1353	150	67.05	88	1.3	111	0.06	\bigcirc
WH-23	655718	975718	1605	78	18	-	-	-	-	-
WH-24	684940	1016759	1423	188	99.23	99.3	6.5	99	92.86	0
WH-26	668144	1011413	1327	272	162	256.63	0.51	183	0.0054	\bigcirc
WH-30	695873	1015826	1413	120	-	-	-	-	-	-
WH-31	696719	1018863	1387	105	-	-	-	-	-	-
WH-32	684294	1011906	1459	200	-	-	-	-	-	-
WH-33	687372	1018853	1378	-	-	-	-	-	-	-
WH-34	686247	1017940	1387	250	-	-	-	-	-	-
WH-35	677356	1011149	1434	150	-	-	-	-	-	-
WH-36	680652	1014328	1455	-	-	-	-	-	-	-
WH-37	694125	1019865	1327	120	78	-	6	-	-	-
WH-38	671235	1012743	1341	226	156	-	4	-	-	-
WH-39	660737	1004315	1140	127	-	-	-	-	-	-
WH-40	657745	1005906	1144	-	-	-	-	-	-	-
WH-41	652511	996025	1106	350	53.28	120.83	5	-	0.089	-
WH-42	650907	997415	1046	-	-	-	-	-	-	-
WH-43	668149	1011415	1335	272	-	-	-	-	-	-
WH-44	681409	1009313	1400	151	53	57.97	5.6	-	1.131	-
WH-45	687371	1018850	1376	-	-	-	-	-	-	-
WH-46	693001	1021056	1316	-	-	-	4.4	-	-	-
WH-47	694136	1019853	1329	-	-	-	-	-	-	-

表 3.3.3: West Hararge ゾーンの既存井戸記録

整理番号	座標 E	座標N	標高	深度	静水位	動水位	揚水量	スクリーント	比揚水流	井 戸
	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(L/sec)	ッフ [°] (m)	量	柱状図
									(L/sec/m)	
WH-48	674163	1025893	2266	-	-	-	-	-	-	-
WH-49	653270	998630	1072	200	39.45	83.25	4.5	-	0.103	-
WH-50	653928	976613	1561	186	19	-	-	-	-	-
WH-51	669172	1006468	1412	150.7	53.4	58.35	5.6	100	1.131	\bigcirc
WH-52	652464	996002	962	266	62.27	120.83	6	68	0.102	0
WH-53	641424	1007510	892	257	72.95	-	-	102	-	0
WH-54	633631	995259	962	252	101.17	138.81	20	114	0.521	\bigcirc
WH-55	627464	1015684	823	192	75.66	76.78	50	72	44.64	0
WH-56	685362	1011710	1366	130	92.5	-	12	-	-	-
WH-57	669172	1006468	1412	130	91.42	91.5	8.5	-	106.5	-
WH-60	695124	1018271	1373	341	-	-	10	-	-	-
WH-61	695550	1018517	1362	350	-	_	-	-	-	_
WH-64	692995	1021060	1321	94	-	-	2.3	-	-	-

出典:調査団、データ元:参考資料②の1)

a.2 既存井戸の揚水流量

West Hararge では掘削深度 100m~300m の孔が多い。一箇所 350m 以上、数箇所は 100m 以浅である。大部分の掘削箇所の揚水流量は、掘削深度に関係なく 10L/sec 未満であるが、 100m 以浅の井戸では 2~6L/sec 程度の揚水流量を確認している。

井戸深度と揚水流量との関係を図 3.3.1に示す。この図からは3点を除いて地質と掘削 深度に関わらず揚水流量は10L/sec以下である。





b. Beseka湖周辺

b.1 既存井戸の本数と掘削深度

Beseka 湖周辺では一部湖の西側と南西側で深度 200m、205m及び 116m の既存井戸が 存在するが、湖周辺では 60m 以上の深度の井戸が 5 本で、それ以外は 60m 以下である。 全体の本数は 68 本。Beseka 湖北東側の Fentale 火山の西方の既存井戸の深度は不明であ る。Metehara タウンの東方約 6km の地点に WWDSE 管轄の灌漑用井戸が 2014 年に掘削 された。

整理番号	座標 E	座標N	標高	深度	静水位	動水位	揚水量	スクリーント	比揚水流	井 戸
	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(L/sec)	ッフ [°] (m)	量	柱状図
									(L/sec/m)	
Be1	601152	980062	953.14	-	4.6	-	-	-	-	-
Be2	603938	979874	949.5	-	4	-	-	-	-	-
Be3	600941	979443	953.36	-	5.62	-	-	-	-	-
Be4	592664	986463	981.29	53.3	30.94	-	-	29.3	-	0
Be5	602168	979920	950.24	-	4.5	-	-	-	-	-
Be6	601259	977156	957	62	6.4	-	8	-	-	-
Be7	600867	976796	951	32	4.76	-	6.5	-	-	-
Be8	601097	976963	964	65.5	15.26	-	-	-	-	-
Be9	600767	976710	947	32	12.65	-	6	-	-	-
Be10	602298	979030	950	42	6.27	-	23.2	-	-	-
Be11	602192	976337	968.31	52	15.9	-	10	-	-	-
Be12	600048	976634	959	48	15.32	-	6.5	12	-	0
Be13	600885	972384	990	-	42.7	-	-	-	-	-
Be14	603967	980053	-	-	-	-	-	-	-	-
Be15	605405	982881	949.8	30	6.15	-	4	15	-	0
Be16	600186	976837	960	62	13.2	-	10	-	-	-
Be17	594785	969889	987.96	40	33.43	-	10	-	-	-
Be18	595371	971036	975.74	37	25.65	-	3	-	-	-
Be19	596616	973698	965.23	37	14.68	-	3	-	-	-
Be20	602009	979970	950.95	32	2.8	-	-	-	-	-
Be21	588477	988474	1005	-	52.8	-	-	-	-	-
Be22	584990	982082	1120	200	159.5	-	-	-	-	-
Be23	591516	993908	994.6	-	43.47	-	-	-	-	-
Be24	589343	992721	985.1	-	32.95	-	-	-	-	-
Be25	586845	976572	1050	116	90.7	-	-	-	-	-
Be26	604599	986801	958.1	-	7.71	-	-	-	-	-
Be27	604682	978812	952	-	10.18	-	-	-	-	-
Be28	592939	984497	964.01	-	2.23	-	-	-	-	-
Be29	600250	984000	960.16	56	13.6	-	-	-	-	-
Be30	584500	968500	1200	205	177	-	-	-	-	-
Be32	600646	980333	953.39	-	4.04	-	-	-	-	-
Be33	594409	984369	955	-	-	-	-	-	-	-
Be34	595426	984300	952.6	-	1.75	-	-	-	-	-
Be35	601116	979750	963.36	-	5.14	-	-	-	-	-
Be36	593879	971578	967.37	20.4	20.4	-	-	-	-	-
Be37	600517	982590	953	21.55	3.71	-	-	-	-	-
Be38	600305	982301	953.21	-	3.7	-	-	-	-	0
Be39	599903	979853	953.93	50.65	4.43	-	-	18.65	-	0

表 3.3.4: Beseka 湖周辺の井戸記録

整理番号	座標 E	座標N	標高	深度	静水位	動水位	揚水量	スクリーント	比揚水流	井 戸
	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(L/sec)	ッフ [°] (m)	量	柱状図
									(L/sec/m)	
Be40	598914	980723	953.02	30.24	3.24	-	-	11	-	0
Be41	593282	982350	953.24	16.3	2.3	-	-	-	-	-
Be42	593035	982691	958.32	73	8.18	-	-	17.25	-	0
Be43	595362	986153	973.83	59	23.16	-	-	24	-	0
Be44	600252	984352	958.93	50.5	8.62	-	-	-	-	0
Be45	596921	976889	955.14	71.45	4.2	-	-	-	-	0
Be46	593389	974555	955.53	46.3	4.54	-	-	-	-	0
Be47	591413	975520	959.35	29.45	7.7	-	-	-	-	0
Be48	598043	978183	965.16	50.45	14.25	-	-	28.75	-	0
Be49	599940	977965	963	23.5	4.62	-	-	-	-	-
Be50	599118	977968	958.64	42.45	8.08	-	-	-	-	0
Be51	590483	970777	1020	-	57.62	-	-	-	-	-
Be52	600331	981811	953.42	44.45	3.65	-	-	23	-	0
Be53	600207	981559	952.84	-	3.85	-	-	-	-	-
Be54	599916	977954	964	-	7.9	-	-	-	-	-
Be55	591853	994109	994.6	-	43.47	-	-	-	-	-
Be56	591843	993329	1001	-	48.28	-	-	-	-	-
Be57	589634	992954	985.1	-	32.95	-	-	-	-	-
Be58	609923	985407	967	-	63.29	-	-	-	-	-
Be59	596854	974753	973	-	15.57	-	-	-	-	-
Be60	605069	983266	952	-	6.09	-	-	-	-	-
Be61	602707	975416	963	-	23.02	-	-	-	-	-
7(Be31)	580000	990000	1000	50.6	25	-	6.7	25	-	0
10	601000	983000	1000	56	13.6	14.98	12	-	8.7	0
12	602000	979000	950	42.6	8.8	-	2	-	-	0
14	601000	980000	950	49.6	11.19	14.43	7	-	-	0
16	612000	977000	-	100	-	-	-	-	-	0
136	601000	976000	960	42	20.6	30.1	6	32	0.6	0
140	600000	976000	960	45	25.6	30.6	8	24.5	1.6	0
142	602000	976000	966	52	42.8	49.3	8	30	1.2	0
ALPW351 2	606822	984277	938	595	46.65	62.10	100	111.4	6.5	0

出典:調査団、データ元:参考資料①の1)、4)、5)

b.2 既存井戸の揚水流量

Beseka 湖周辺では東から南西にかけて 60m よりも浅い井戸が多数存在する。そこでの 揚水流量は 3~10L/sec である。Beseka 湖北西側の 100m 以浅の井戸や一部 60m よりも浅 い井戸が存在し、6~12L/sec の揚水流量が確認されている。この結果から見ても揚水流 量の違いは、掘削深度と同様に帯水層の違いが影響している。

大部分の井戸の掘削深度は 60m 以浅であり、とくに井戸深度と揚水流量の相関はみられない。

c. Arsiゾーン

c.1 既存井戸の本数と掘削深度

Arsi ゾーン内のリフトバレーから連続する東南縁のリッジに沿い、南西側にかけて深

度標記があり座標の確認できる7地点の既存井戸資料を入手した。3点は深度400m以上 で、そのうち2点は Dera 付近に分布する。4点は170m~288mの掘削深度である。

Dera 周辺から Asela に向かう道路周辺には、11 本ほどの既存井戸のデータがあり 深度は 200m~300m 未満の深度の地点が 5 本(残り 1 本は 100m 未満)である。残り 5本は水理地質図の調査範囲外であり、深度は70~170mである。

整理番号	座標 E	座標N	標高	深度	静水位	動水位	揚水量	スクリーント	比揚水流	井 戸
	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(L/sec)	ッフ [°] (m)	量	柱状図
									(L/sec/m)	
AR-1	590639	936870	1530	288	120.22	136.57	4.4	180	0.27	0
AR-2	578805	947750	1200	236	132.25	138.57	3.4	126	0.29	0
AR-3	580609	936751	1618	400	-	-	-	274	0.09	0
AR-4	594564	936407	1719	285	154.35	199	4.2	201	0.07	0
AR-5	552351	916424	1795	170	61.85	120.6	4	86	-	0
AR-7	542260	916154	1664	420	295.45	297.68	3.4	-	1.525	0
AR-8	536828	910778	1752	400	Dry	-	-	-	-	-
105	535000	920000	1650	268	256	-	0.3	-	-	0
107	510000	885000	1700	60	16.5	-	-	-	-	-
110	534000	915000	1840	200	-	-	-	-	-	0
111	525000	898000	2110	266	245	-	-	-	-	-
112	535000	910000	1750	200	-	-	-	-	-	-
113	538000	910000	2110	200	-	-	-	-	-	0
114	521000	888000	2360	75	-	-	1.8	-	-	0
116	518000	887000	2400	126	-	-	5.8	-	-	-
118	500000	890000	1650	91	42.7	43.4	5	-	7.14	0
119	501000	892000	1650	102	83	-	1.5	-	-	0
120	502000	891000	1650	63.5	42.8	-	1.4	-	-	0
121	503000	893000	1680	78	52.8	-	1.8	-	-	0
122	507000	901000	1770	160	128	-	1.3	-	-	-
124	518000	887000	2150	105	80	80.25	1.1	-	4.4	0
125	525000	890000	2230	170	-	-	-	-	-	-
126	510000	885000	1750	70	22.6	-	2.66	-	-	-
127	540000	900000	2000	193	-	-	-	-	-	-

表 3.3.5: Arsi ゾーンの井戸記録

出典:調査団、データ元:参考資料①の1)、②の2)

既存井戸の揚水流量 c.2

Arsi ゾーンのリフトバレーから連続する、東縁のリッジ付近からアワシュ側にかけて の7本の井戸データを入手したが、そのうち3箇所の深度は200m~300mで、揚水流量 は3~5L/sec である。

Arsi ゾーンの Dera 周辺では、掘削深度 420m の井戸で揚水流量 3.4L/sec である。また 揚水流量のデータがある井戸のうち Dera に近接する箇所では深度 250m 以上で揚水流量 は 1L/sec 未満であり、Sire に近いほうは深度 200m 以浅で、揚水流量は 4L/sec である。 その他 Asela までの道路沿いで見られる井戸は深度に関係なく、1~3L/sec 程度の揚水流 量であるが、1本だけ 5L/sec 以上の湧出を伴う。井戸深度と揚水流量との関係を図 3.3.2 に示す。



出典:調査団、データ元:参考資料①の1)、②の2)

図 3.3.2: Arsi ゾーンの既存井戸深度と揚水流量

d. East Shewaゾーン、Amhara州等

d.1 既存井戸の本数と掘削深度

Kone カルデラ沿いから Nazret (Adama) までの間の道路沿いでは6本の井戸データが 収集されており、深度は100m~205m である。この道路とアワシュ川までの間は、村落 や小都市が少ないため井戸のデータも少ない。

調査地内の北西側のアムハラ州の North Shoa ゾーンでは、井戸本数が 16 本で深度 100m ~200m の井戸が主流であるが、深度 300m を超える井戸が 2 本存在する。

調査地域の南西部では、Adama の南側にある、Wonji 砂糖プランテーションに関連した 既存井戸が 33 本程度(近接した位置で掘削しているため、それを重複とみなすと 13 本) データ収集されているが、掘削深度は 30m~67m と浅く、深い井戸で 200m が 1 本、100 m~200m 未満で 10 本程度である。プランテーション周辺でも数本確認されるが、掘削 深度は 60m~90m 程度である。Koka ダム北東側では 100m 程度の掘削深度である(重複 を除いて 15 本程度)。Koka ダムの西方、Mojo 周辺、Adama 周辺では 60~200m 深度の 井戸が 11 本分布する。Mojo に近接する Lume ワレダ周辺で 38 本の既存井戸のデータ(整 理番号 LO 表示)があるが、掘削深度の浅い井戸で 15~50m、深い井戸で 100m~280m と なっており、深度の不明な井戸が 12 本ある。

Mojo の北西側で水理地質図の調査範囲外であるが、Debre Zeit (Bishoftu) のプロジェ クト (Adda-Becho Groundwater Evaluation Project) では深度約 350m が 4 本、370m が 1 本 掘削されている。

$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	整理番号	座標 E	座標N	標高	深度	静水位	動水位	揚水量	スクリーント	比揚水流	井 戸
$ \begin{tabular}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$		(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(L/sec)	ッフ [°] (m)	量	柱状図
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $										(L/sec/m)	
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-1	510038	937615	1633	130	-	-	4.12	-	-	-
	LO-2	506730	937464	1651	100	-	-	2.22	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-3	506569	938054	1661	250	-	-	4.44	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-4	509134	939939	1682	120	-	-	3.76	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-5	508030	943076	1711	120	-	-	2.9	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-6	507296	941463	1694	105	-	-	2.96	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-7	515176	943875	1750	160	-	-	3.9	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-8	510372	947373	1754	110	-	-	5.55	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-9	510614	952023	1804	68	-	-	5.12	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-10	507728	955897	1842	48	-	-	3.97	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-11	514334	954970	1880	101	-	-	3.8	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-12	521272	949734	1898	252	-	-	3.3	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-13	518460	946916	1849	185	-	-	2.5	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-14	521115	948060	1904	283	-	-	3	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-15	523525	944293	1736	120	-	-	3.8	-	-	-
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-16	509597	958520	1844	-	-	-	0.33	-	-	-
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-17	508823	957924	1850	-	-	-	0.3	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-18	508994	955227	1831	-	-	-	-	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-19	509913	952151	1795	-	-	-	0.2	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-20	509891	952058	1797	-	-	-	0.2	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-21	509800	952640	1798	-	-	-	0.25	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-22	508447	952941	1814	-	-	-	0.33	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-23	508194	952954	1814	-	-	-	0.3	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-24	508165	953217	1815	-	-	-	0.33	-	-	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-25	509619	953910	1815	15	-	-	0.42	-	-	_
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-26	509531	954026	1816	15	_	_	0.2	_	_	-
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-27	513568	957880	1841	_	_	_	_	_	_	-
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-28	510565	954590	1814	15	-	-	0.25	-	-	-
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-29	510679	954123	1817	32	-	-	-	-	-	-
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-30	510365	954125	1810	15	-	-	0.25	-	-	-
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	LO-31	509917	953997	1810	25	-	-	0.33	-	-	-
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-32	509961	953356	1802	25.5	-	-	0.25	-	-	-
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-33	509806	953792	1819	15	-	-	0.25	-	-	-
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	LO-34	510245	953283	1800	-	_	_	0.22	_	_	-
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	LO-35	509677	953088	1807	_	_	_	0.22	_	_	
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO-36	510599	952248	1806	38	_	_	-	_	_	
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	LO-37	510895	952183	1800	35	_		0.25	_		
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	LO 37	511654	950667	1780	16	_	_	0.33	_	_	
$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$		513615	947586	1779	203	50.12	103 72	16.68	64	0.311	\cap
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $		480885	931783	-	125	79.2	81.51	5	84	2.16	0
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $		471568	92/32/	1771	186	58	62.95	92	102	1.86	0
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	ES-14 ES 15	516888	924324	1616	200	16.1	21.95	9.2	110	1.50	0
AM-1 547301 984124 1771 300 141.3 - 25 155 - O AM-2 549970 984541 1754 280 190 - 1 190 - O AM-3 540905 980439 1847 351 120 - 30 136 - O AM-4 547674 98702 1753 140 133 - 2.8 - - - AM-5 547621 986845 1750 155 128.4 - 3.7 - - - AM-6 548417 988083 1745 162 115.7 116.33 4.5 104 7.14 O	ES 16	100760	057570	1010	152	5/ 85	560	9.2	66	6.81	0
AM-1 547501 264124 1771 300 141.5 - 2.5 155 - 0 AM-2 549970 984541 1754 280 190 - 1 190 - 0 AM-3 540905 980439 1847 351 120 - 30 136 - 0 AM-4 547674 987202 1753 140 133 - 2.8 - - - AM-5 547621 986845 1750 155 128.4 - 3.7 - - - AM-6 548417 988083 1745 162 115.7 116.33 4.5 104 7.14 0	ΔM 1	5/7201	931318	1710	300	1/1 2	50.2	9.2 25	155	0.01	0
AM-2 545770 504541 1754 200 120 - 1 190 - O AM-3 540905 980439 1847 351 120 - 30 136 - O AM-4 547674 987202 1753 140 133 - 2.8 - - - AM-5 547621 986845 1750 155 128.4 - 3.7 - - - AM-6 548417 988083 1745 162 115.7 116.33 4.5 104 7.14 O		5/0070	08/124	1754	280	141.3	-	1	100	-	0
AM-5 540505 960439 1647 551 120 - 50 150 - O AM-4 547674 987202 1753 140 133 - 2.8 -<	AM 2	540005	090420	1947	251	120	-	20	190	-	0
AM-4 547074 907202 1755 140 155 - 2.8 -	AIVI-3	540905	200439 087202	104/	140	120	-	20	130	-	0
AM-5 54/021 900043 1750 153 128.4 - 5.7 - <td>AIVI-4</td> <td>547621</td> <td>70/202 006015</td> <td>1750</td> <td>140</td> <td>100 4</td> <td>-</td> <td>2.0</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>-</td>	AIVI-4	547621	70/202 006015	1750	140	100 4	-	2.0	-	-	-
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	AM C	547021	00040	1730	155	120.4	-	5.1	- 104	- 7 14	-
	ΔM.7	546500	98/1583	1745	102			4.3	-	- /.14	0

表 3.3.6: East Shewa ゾーン、Amhara 州等の既存井戸記録

整理番号	座標 E	座標N	標高	深度	静水位	動水位	揚水量	スクリーント	比揚水流	井 戸
	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(L/sec)	ッフ [°] (m)	量	柱状図
									(L/sec/m)	
AM-8	548235	989763	1256	150	127	-	1.5	-	-	-
AM-9	542651	982173	1791	151	91	-	-	-	-	-
AM-10	539660	977988	1887	144	-	-	-	-	-	-
AM-11	547292	982768	1766	180	147	149	2.53	-	-	-
AM-12	535224	974501	1978	285	187	188.55	5.5	192	3.55	0
AdTw1	507013	968324	1877	370	21.05	37.69	37	82	2.22	0
AdTw2	503928	965114	1885	303	24.95	66	43	40	1.048	0
AdTw3	507887	960487	1848	324	6.91	14.31	60	90	8.11	0
AdTw4	501470	974992	1911	336	20.3	-	-	-	-	0
AdTw5	510700	967019	1908	384	51.12	69.06	57	126	3.18	0
1	527000	967000	2200	-	-	-	-	-	-	-
2	546000	986000	1720	134	129	134.8	12	-	1.76	0
3	557000	989000	1750	198.1	188.9	-	1	-	-	0
4	540000	978000	1900	184.4	115.8	-	0.76	-	-	0
5	546000	982000	1800	184.4	115.8	135.8	0.75	-	0.03	-
6	562000	982000	1150	102	-	-	-	-	-	-
8	564000	972000	1320	102.7	-	-	-	-	-	-
9	591000	986000	1020	83.2	34.54	-	12	45	-	0
11	591000	993000	1000	71	46.2	-	11.76	50	-	0
15	617000	993000	950	-	-	-	-	-	-	-
18	512000	948000	1780	104	39	-	-	54	-	0
21	514000	951000	1780	61.9	12.2	-	2.52	-	-	0
22	513000	951000	1780	61.9	36.6	57.9	1.3	-	0.06	0
25	512000	951000	1780	152.4	-	-	5.3	-	-	-
26	529000	944000	1650	120	100	-	8	-	-	-
28	530000	944000	1600	158.6	31.2	43.4	2.75	-	0.22	-
31	528000	941000	1600	117.3	103.6	106.6	2.5	-	0.83	0
32	527000	944000	1650	105	95	-	-	-	-	-
34	547000	958000	1495	185	-	-	1.1	-	-	-
35	552000	959000	1400	-	-	-	-	-	-	-
36	545000	952000	1495	167.6	136.1	160.5	1.36	-	0.05	-
37	538000	952000	1580	125	-	-	5	-	-	-
38	562000	942000	1230	-	-	-	-	-	-	-
39	506000	935000	1650	93	24	-	2	50	-	0
42	502000	933000	1600	70	45	-	-	-	-	-
43	525000	924000	1600	/6	56.6	-	3.5	-	-	
44	520000	937000	1546	00./	15	-	-	-	-	
45	520000	935000	1578	00.5	32	-	-	-	-	-
40	517000	955000	1552	96.3	19	-	-	-	-	-
4/	517000	955000	15//	90	17	-	-	-	-	-
40	518000	955000	1594	00 01 /	40	-	-	-	-	-
<u> </u>	518000	955000	1584	81.4	23 45	-	-	-	-	-
50	517000	930000	1293	00.2	43	-	-	-	-	-
52	518000	933000	1574	8U 100 1	20	-	-	-	-	
51	521000	935000	1574	100.1	21	-	-	-	-	-
55	520000	933000	1500	72.0	27	-	-	-	-	-
56	510000	934000	1612	02	67	-	-	-	-	-
50	519000	931000	1555	92 101	11	-	-	-	-	-
 6/	525000	933000	1535	103.6	11	- 17.56	0.2	85.6	3 16	-
68	525000	935000	1540	103.0	14.7	17.50	3.2		1	
69	525000	935000	1540	24.5	8.6	-	-	-	-	0

整理番号	座標 E	座標N	標高	深度	静水位	動水位	揚水量	スクリーント	比揚水流	井 戸
	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(m)	(L/sec)	ッフ [°] (m)	量	柱状図
									(L/sec/m)	
76	524000	933000	1540	73		-	5	-	-	-
77	528000	934000	1540	33	8.6	-	3	-	-	-
78	528000	930000	1540	59	13.7	-	5	-	-	-
79	526000	930000	1540	31	11	-	1.2	-	-	-
83	528000	930000	1540	50	12.4	-	3	-	-	-
84	525000	928000	1540	84	7.05	26.68	2	-	-	-
87	528000	930000	1540	82		-	-	-	-	-
89	526000	925000	1540	69	7.2	-	5.5	-	-	-
91	529000	926000	1540	70.4	6	-	5.5	-	-	-
93	532000	928000	1540	63		-	6	-	-	-
96	526000	934000	1540	49	8.9	-	5.4	-	-	-
99	523000	928000	1540	58	10.9	16.8	5.8	-	0.98	-
108	518000	887000	2130	120	90	102	-	-	0.02	-
116	518000	887000	2400	126	-	-	5.8	-	-	-
126	510000	885000	1750	70	22.6	-	2.66	-	-	-
128	501000	939000	1600	120	-	-	-	-	-	-
129	525000	935000	1540	32	-	-	0.27	-	-	-
132	523000	935000	1560	-	24.4	-	-	-	-	-
133	550000	936000	1450	80	-	-	-	-	-	-
134	542000	942000	1500	200	190	-	-	-	-	-
135	502000	980000	950	-	-	-	-	-	-	-
137	603000	976000	960	51	85.9	90.4	5	-	1.1	-
139	601000	977000	960	74	14	16	8	-	4	-
141	602000	977000	960	42	-	-	8	-	-	-
143	607000	977000	1000	55	26	30	5.5	-	1.37	-
144	605000	974000	980	-	69.1	70.1	6.5	-	6.5	-
145	601000	972000	980	100	83	88	4.5	-	0.5	-
146	594000	968000	1000	73	50	-	5.5	-	-	-
147	602000	979000	950	-	14.9	-	8	-	-	-
169	576000	950000	1238	-	31.26	-	-	-	-	-
174	560000	968000	-	205	-	-	1.5	-	-	-

出典:調査団、データ元:参考資料①の1)、②の3)、4)

d.2 既存井戸の揚水流量

Kone カルデラ沿いから Nazret (Adama) までの間の道路沿いの 6 本の掘削井戸で揚水 流量の情報は 4 本あるが、深度(125m~205m) にかかわらず、1~1.5L/sec の間(1 箇所 は 5L/sec)である。

調査地内の北西側のアムハラ州の North Shoa ゾーンでは、16本のうち11本で揚水流量 のデータがある。深度 100m~200m 未満の井戸が主流であるが、そこでの揚水流量は 3L/sec 以下で一部 5L/sec 程度である。2本ある深度 300m を超える井戸では揚水流量は 25 ~30L/sec を得ている。

調査地域の南西部では、Adama の南側にある、Wonji 砂糖プランテーションに関連した 既存井戸では、掘削深度は 30m~67m と浅く、深い井戸で 200m が 1 本、100m~200m 未 満で 10 本程度である。揚水流量は 3~10L/sec 未満である。

Mojo 周辺の Lume 郡の Mojo 北側の深度浅い井戸は、揚水流量も1~3L/sec である。200m

程度の井戸では 15L/sec 以上の揚水流量を得ている。全体とすれば 1~5L/sec の揚水流量 である。また水理地質図の調査範囲外であるが、Debre Zeit(Bishoftu)の新しいプロジェ クト (Adda-Becho Groundwater Evaluation Project) では 5 本掘削しているが深度は 350m 以浅が4本、370mが1本である。ここでの揚水流量は1本を除いて軒並み 30L/sec 以上 であり、2本は 50~60L/sec を得ている。

井戸深度と揚水流量との関係を図 3.3.3に示す。

出典:調査団、データ元:参考資料①の1)、②の3)、4)

図 3.3.3: East Shewa ゾーン、Amhara 州等の既存井戸深度と揚水流量

3.3.4 湧泉データ

湧泉のデータは合計 162 点である(出典データ: Hydrogeology of Nazret,1985)。調査 地内の湧泉は、ほとんどが地域南東側のリフトバレー湖沼地域から連続する、崖縁に沿 って NE-SW 方向に分布する(図 3.3.4参照)。アワシュ川域の低地部では、主に高地と の境界部の断層沿いから湧出すると思われる。揚水流量は、1 L/sec 前後から 3 L/sec の箇 所が 70% 近くを占め、多いところでは 500~700 L/sec を超える 湧泉(2 箇所)の箇所が Koka 湖付近で認められる。水質のうちフッ素の値は、全体としては測定数(131 箇所) のうち約 21%が WHO 基準(1.5 mg/L)を超えている。エチオピア基準(3.0mg/L) は約 11% の地点が越えている。高いところでは 20mg/L 以上の箇所も認められる(1箇所)。小都 市調査では 30 小都市のうち6都市で湧泉を利用している。6都市のうち湧泉の揚水流量 が判明している箇所では、聞き取りの揚水流量と既存データの揚水流量が一致している (例えば図 3.3.4の ES-9 や AR-4 の小都市)のでデータの信憑性は確保される。残りの都市 の中で WH-4 や ES-8 の都市では既存の湧泉地点から少し離れている箇所もあり、新たな 湧泉か、湧泉からのパイプ給水の可能性が高い(図 3.3.4参照)。

その他(ハンドダッグウェル) 3.3.5

ハンドダッグウェルのデータは合計 196 点である(出典データ: Hydrogeology of Nazret,1985)。掘削深度は、10m 以浅のハンドダッグウェルは全体の約 30%であるが、 約 30m 以上の深度の箇所も多く、中には 50m を超える深度の箇所も記載されている。全



体として静水位は掘削深度に近接しており、採水量はあまり期待できないが、ボアホー ルのポテンシャルが低い箇所や湧泉が望めない地域ではハンドダッグウェルの施工も行 なわれている。フッ素濃度のうち、WHO 基準を超えているハンドダッグウェルは、32 箇所の水質分析箇所のうち20%程度である。エチオピア基準は6%程度が超えている。ハ ンドダッグウェルの位置図は、湧泉図と合わせて図 3.3.4に表示する。この図からは、ハ ンドダッグウェルは、調査地西側とリフトバレーの縁に多数分布する。調査地西側は Mojo 周辺の沖積層や湖成堆積物が分布しており、それらの地層を対象にハンドダッグウェル が掘削されていると推測できるが、同様の地層が分布する、Beseka 湖周辺、特に南側で はハンドダッグウェルは認められない。これは深度 12m~17m のシルト層から粘土層主 体の沖積層が表層部から厚く分布しており、また沖積層が分布していない箇所では表層 から岩盤が分布しており、ハンドダッグウェルの掘削が適していないためと思われる。

エチオピア国アワシュ川中流域 地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)



3.4 地下水ポテンシャル

3.4.1 地下水の状況と流動

a. 既存井戸の揚水流量

既存井戸の揚水流量分布を 6 段階の凡例を用いて区分した。揚水流量にあわせて、揚水流量: 1L/sec 未満(貧弱な湧出: Poor)、1L/sec 以上~3L/sec 未満(低い湧出: Low)、3L/sec 以上~5L/sec 未満(中程度の湧出: Medium)、5L/sec 以上~10L/sec 未満(高い湧出 High)、10L/sec 以上は(より高い湧出: very High)とした。井戸は深度 100m 未満のもの を 95本(220本中)含む。なお、図 3.4.1に既存井戸の深度と揚水流量の関係図を示す。

- West Hararge では掘削深度 100m~300m の孔が多い。一箇所 350m 以上、数箇 所は 100m 以浅である。大部分の掘削箇所の揚水流量は、掘削深度に関係なく 10L/sec 未満であるが、350m 以上の井戸では 10L/sec 以上、100m 以浅の井戸で は 2~6L/sec の揚水流量を確認している。
- Beseka 湖周辺では東から南西にかけて 60m よりも浅い井戸が多数存在する。 そこでの揚水流量は 3~10L/sec である。Beseka 湖北西側の 100m 以浅の井戸や 一部 60m よりも浅い井戸が存在し、6~12L/sec の揚水流量が確認されている。 この結果から見ても揚水流量の違いは、掘削深度とあわせ帯水層の違いが影響 している。
- Kone カルデラ沿いから Nazret (Adama) までの間の道路沿いの 6 本の掘削井 戸で揚水流量の情報は 4 本あるが、深度(125m~205m) にかかわらず、1~
 1.5L/sec の間(1 箇所は 5L/sec)である。
- 調査地内の北西側のアムハラ州の North Shoa ゾーンでは、井戸本数が 16 本の うち 11 本で揚水流量のデータがある。深度 100m~200m 未満の井戸が主流で あるが、そこでの揚水流量は 3L/sec 以下で一部 5L/sec 程度である。2 本ある深 度 300m を超える井戸では揚水流量は 25~30L/sec を得ている。
- 調査地域の南西部では、Adama の南側にある、Wonji 砂糖プランテーションに関連した既存井戸では、掘削深度は 30m~67m と浅く、深い井戸で 200m が 1 本、100m~200m 未満で 10 本程度である。揚水流量は 3~10L/sec 未満である。
- Mojo 周辺の Lume ワレダ周辺で 38 本の既存井戸のデータがあるが、深度の不明な井戸が 12 本ある。掘削深度の浅い井戸で 15~30m、深いので 100m~280m である。Mojo 北側の深度浅い井戸は、揚水流量も 1~3L/sec である。200m 程度の井戸では 15L/sec 以上の揚水流量を得ている。全体とすれば 1~5L/sec の 揚水流量である。また Debre Zeit の新しいプロジェクト (Adda-Becho Groundwater Evaluation Project)では 5 本掘削しているが深度は深く 350m 以浅が 4本、370m が 1本である。ここでの揚水流量は 1本を除いて軒並み 30L/sec 以上であり、2本は 50~60L/sec を得ている。
- Arsi ゾーンのリフトバレーから連続する、東縁のリッジ付近からアワシュ側に かけての7本の井戸データを入手したが、そのうち3箇所の深度200m~300m

で揚水流量は、3~5L/sec である。

_地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)

Arsi ゾーンの Dera 周辺では、掘削深度 420m の井戸で揚水流量 3.4L/sec である。また揚水流量のデータがある井戸のうち Dera に近接するほうでは深度 250m 以上で揚水流量は 1L/sec 未満であり、Sire に近いほうは深度 200m 以浅で、揚水流量は 4L/sec である。その他 Asela までの道路沿いで見られる 2 本の井戸は深度に関係なく、1~3L/sec の揚水流量である。





b. 静水位コンター図

人為的な影響をあまりうけないひとつの地下水盆にあっては、地下水盆内の水の流動 から見て、地下水盆は地下水が補給をうける涵養区と地下水が排出される流出区に区分 される。地下水の流動系は大地形的に地下水盆全域にわたって発生する①広域的流動系、 広域的流動系よりもやや小規模な地形の高低差によって生じる中規模な範囲の地下水の 流れが発生する②中間的流動系、および局所的な地形の高低差によって生じる小規模な 範囲の地下水の流れである③局所的流動系がある。しかし実際の流動パターンは地質条件で、例えば透水層の連続する分布や、局所的な分布などの条件によって流動パターンが複雑に変化する。

今回地下水流動を調査するために、既存井戸の静水位データを利用して、各地域の静 水位分布図(地下水位コンター図)を作成した。それぞれの地域での地下水流動の特徴 は以下の通りである。

 West Hararge 地域では、既存柱状図からみてもスクリーンの位置には古い時代 (主に中新世)の玄武岩やイグニンブライトが分布しており、主な帯水層に なっている。地下水位コンター図を図 3.4.2に示した。主な流動系はリフトバレーの南東縁から北西、あるいは西側のアワシュ川に向かう流線の方向が読み取れる。



出典:調査団、データ元:参考資料①の1)、3)、②の1)



- Beseka 湖西側の Amhara 地域では、中新世の玄武岩や Nazret Group を覆って Pleistocene (更新世)の火山堆積物がリフトバレー内を埋めるように分布して いる。また北西側では、Nazret Groupの下位に分布する玄武岩が北東-南西方 向のリッジを形成する。地下水位の情報のある既存井戸は少ないが、概ねリ フトバレー北西縁から東、あるいは南東側の Beseka 湖およびアワシュ川に向 かう流動が想定できる。また一部は北側に向かう流れも想定される(図 3.4.3 参照)。
- Koka 湖の東から、Dera タウンにかけては、上位からみると沖積層や湖成堆積

物、更新世(Pleistocene)の火山岩類、およびそれらに覆われる Bofa 玄武岩、 および中新世(Miocene)の Nazret Group やその下位の玄武岩が分布する。主 な帯水層は、Nazaret Group や下位の玄武岩に対比される。Dera タウン付近で は地下水位も深く、周辺から Dera タウンに向かう流線が想定される。また一 部は地域の南側から Koka 湖に向かう流れが想定できる(図 3.4.4参照)。

Koka 湖の北から東西にかけては、地下水位の情報のある既存井戸が分布するが、主な地質は、沖積層とその下位に Nazret Group が分布し、北側には Bofa 玄武岩が分布する。主な流動は、北もしくは北西から南もしくは南東に向かう流線が想定できる。Koka 湖に向かう流動である(図 3.4.5参照)。



出典:調査団、データ元:参考資料①の1)、②の4)

図 3.4.3: Amhara 地域での地下水位コンター図



出典:調査団、データ元:参考資料①の1)、②の2)、3)

図 3.4.4: Koka 湖東-Dera タウンにかけての地下水位コンター図



 Beseka 湖周辺では既存井戸も集中しており、大縮尺の図面で表現した。Beseka 湖周辺では沖積層の分布は主に湖の南側に分布している。その下位には、 Fantale 火山起源の酸性火山岩類、更新世玄武岩、Dino ignimbrite および Bofa 玄武岩が分布する。地下水流動の方向は南西から北東側に流線は想定できる (図 3.4.6参照)。



出典:調査団、データ元:参考資料①の1)、4)

図 3.4.6: Beseka 湖周辺の地下水位コンター図

3.4.2 帯水層(地質)の分類と特徴

地質図の結果からは、本調査地域では帯水層単元の層相として大きく次の3つに区分 することが出来る。

- 1. 沖積層ならびに湖成堆積物
- 2. 第四紀更新世の凝灰岩、溶結凝灰岩、玄武岩
- 3. 第三紀鮮新世、中新世の凝灰岩、溶結凝灰岩及び玄武岩

沖積層や湖成堆積物は、主に Beseka 湖や Koka 湖の周辺に分布している。既存柱状図の記載からは、Beseka 湖周辺では、沖積層の層厚は 20~30m で礫や砂のほかに砂質シルト層の記述も多く見られる。湖成堆積物の分布は主に Koka 湖周辺であり、主な層相は細~粗粒な砂であり、層厚が 60m に達するところもみられる。

独立行政法人国際協力機構 国際航業株式会社

第四紀更新世の帯水層としては、層厚約 100m までの範囲に分布する、風化した軽石や 火山灰及び凝灰岩を主体とする地層とそれより下位の亀裂の発達した溶結凝灰岩及び玄 武岩である。上位の地層は柱状図の記載によると風化して砂質、礫質を呈し、約 100m 以 浅の浅層の位置でスクリーンが設置されている場合が多い。玄武岩よりもさらにその下 位に分布する、流紋岩や溶結凝灰岩では取水深度が 150m 以浅である。

第三紀層の溶結凝灰岩、玄武岩は、亀裂の多い、風化したといった記載が多く、露頭 として分布している地域ではリフトの南縁で構造運動の影響をうけ北東-南西方向の断 層帯となっている。

全体に帯水層としては、亀裂の多い火山岩類は良好な帯水層となるが、軽石やスコリ ア、または表層近くに分布する玄武岩等は、地層それ自体の透水性はよいが、下位に難 透水層の分布が存在しなければ良好な帯水層とはならない。

柱状図の記載のある既存井戸やJICA 井戸と地質図との位置関係を明らかにした。井戸 柱状図に記載された代表的な岩相と対比される帯水層単元を比較した。既存井戸の記載 からは岩相が細かく示されていない柱状図も多いため、地質図での分布位置や一部の記 載(pumice, scoria, ignimbrite)から類推、対比した場合もある。既存資料や文献で一括し て Ignimbrite と記載されている大部分のものは更新世と鮮新世の溶結凝灰岩や軽石と凝 灰岩に対比することができる。また帯水層となっている玄武岩は更新世、鮮新世及び中 新世の玄武岩溶岩に区分される。

本地域で最も多く利用されている帯水層の代表的な岩相は玄武岩であり(識別できる 柱状図の 29%)、続いてイグニンブライト(同じく 19%)であった。その他の岩層は 3 ~7%程度の構成比となっている。帯水層として玄武岩、イグニンブライト(溶結凝灰岩 主体)は主流であるが、他の岩相も構成比は小さいが広く利用されている。

エチオピアにおいて帯水層(地質)区分と生産性からみた地質的なポテンシャル評価 は、表 3.4.1の区分を用いている。アワシュ地域においては、表 3.4.1の中のすべての地 層区分があてはまらないため、改訂したものを用いる(表 3.4.2参照)。
No.	記述	含嗽	生	産性からの区分		
	良好な層状水の帯水層	沖積層、風化残留層、崩積土層、湖	А	高		
1		沼堆積物及び固結不良の砂岩	В	中		
			С	低		
	良好な裂罅水もしくはカル	未固結の堆積岩及び変成を受けた				
2	スト性の裂罅水の帯水層	炭酸塩岩:石灰岩、砂岩、頁岩、マ	本地域	には存在しない		
		ール、蒸発残留岩				
	良好な裂罅水の帯水層	火山岩:玄武岩、流紋岩、粗面岩、	Α	高		
3		イグニンブライト	В	中		
			С	低		
	局部的な層状水及び裂罅水	非炭酸塩岩、花崗岩質貫入岩、粗粒	С	中		
4	の帝水僧	幺武宕	D	低		
	主要な地熱地域	熱水が産出する。破砕した火山岩、				
5		粗面岩及び未固結堆積層	 本地域には存在しない			

表 3.4.1: 1:2,000,000 水理地質図 (GSE) - 帯水層区分と定義

出典:GSE, 1988 (参考資料③の1))に和訳を一部加筆



表 3.4.2: 1:2,000,000 水理地質図 (GSE) - 帯水層区分と定義(一部削除)

No.	記述	含嗽	生	産性からの区分
	良好な層状水の帯水層	沖積層、風化残留層、崩積土層、湖	А	高
1		沼堆積物及び固結不良の砂岩(当調	В	中
		登地には砂石は万布しない) 	С	低
	良好な裂罅水の帯水層	火山岩:玄武岩、流紋岩、粗面岩、	А	高
3	13	イグニンフライト	В	中
			С	低
5	主要な地熱地域	熱水が産出する。破砕した火山岩、 粗面岩及び未固結堆積層	区分さ	れない

出典:GSE,1988(参考資料③の1))に和訳を一部加筆

3.4.3 帯水層ポテンシャルの評価

既存井戸データ、新規データ及び地質図の結果をまとめ、上述のとおり主要な 3 つの 帯水層を確認した。

- 1. 沖積層ならびに湖成堆積物
- 2. 第四紀更新世の凝灰岩、溶結凝灰岩、玄武岩
- 3. 第三紀鮮新世、中新世の凝灰岩、溶結凝灰岩及び玄武岩

帯水層 1 の沖積層や湖成堆積物は、浅層地下水であることから季節変動による地下水 位の変動があり、かつ水質も地表面の影響を受けやすい。

帯水層2では、玄武岩が良好な帯水層であるといえる。また Dino 層準の堆積物は、溶 結凝灰岩の亀裂の発達状況により揚水流量が高い値を示す。

帯水層 3 が全体として揚水流量、比揚水流量ならびに透水量係数いずれも高い値となっており、特に第三紀層の溶結凝灰岩とその下位の玄武岩溶岩が高い値を示している。 ともに揚水流量平均 10L/sec 以上、比揚水流量平均 2.5~21.5L/sec/m、透水量係数も平均 200m²/day と突出している。帯水層 3 は基本的に亀裂系の発達した帯水層であることから、 亀裂の発達状況により最小値は低くなっているものの、揚水流量は平均で 10L/sec 前後が 期待でき、最大 60L/sec に達するものもある。

各帯水層の地下水のポテンシャル評価からは、地層の分布範囲が広く、良好な帯水層 情報を持つ、更新世玄武岩、溶結凝灰岩及び第三紀溶結凝灰岩、玄武岩が高いポテンシ ャルをもつ帯水層である。

亀裂の発達状況は以下の写真のように第三紀玄武岩の露頭において認められる。



また、第三紀溶結凝灰岩では、右の写真のよ うに、亀の甲羅状の割れ目が発達する、





3.5 水質

第1年次に調査地域で、100 サンプルを既存井戸、湧泉、河川、湖水及び JICA 掘削井 戸から採取した。第2年次調査で行なった JICA 掘削井戸4本から採取し、合計 104 サン プルを分析した。水質分析(試料採水、分析)は、現地再委託(ローカルコンサル契約) により実施した(実施機関: AWE CONSULTANTS PLC.、分析機関: Water Works Design & Supervision Enterprise)。

3.5.1 サンプル地点の選定

調査範囲内で帯水層ごとの地下水の特性を把握するため、広い範囲で下記の通りサン プリングサイトを選定した。

1. 地形解析や河川分布による小流域内での選定。

2. それぞれの流域内において、できるだけ異なる地層、異なる水源(井戸、湧泉)か らそれぞれ選定

3. 現地にて、選定された対象からサンプリング出来ない場合には近接する同一帯水層 と思われる箇所から選定する。

全域のサンプリング地点を図 3.5.1に示す。また、そのリストを表 3.5.1に示す。

エチオピア国アワシュ川中流域 地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)



出典:調査団、データ元:参考資料④ 図 3.5.1: 水質サンプリング位置図

エチオピア国アワシュ川中流域 <u>地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)</u>

表 3.5.1: 水質サンプリングリスト

List of Water Sampling Points

				Number of Sa	ampling Points			Refe	erence Coordin	ate	
	Zone or Region	Detailed Place	Type of Water Sources	For Physio- chemical Analysis	For Isotope Analysis	SL. No.	Location ID (Sample ID)	Easting	Northing	Notes	Remarks
A. A	long the Awash River	r and Lake Koka									
1	East Shewa	Around Ombole (Hombole)	Awash River Water	1	0	1	A1-1	475,870	925,848	OK	Awash River
		Around North of Gefersa	Awash River Water	1	0	2	A1-2	525,366	937,056	OK	Awash River
		Around Awash Melkasa	Awash River Water	1	0	3	A1-3	536,117	927,127	OK	Awash River
		Around Doni	Awash River Water	1	0	4	A1-4	562,228	940,652	OK	Awash River
		East of Metehara Sugar Plantation	Awash River Water	1	0	5	A1-5	611,190	977,348	OK	Awash River
		Around Awash	Awash River Water	1	0	6	A1-6	630,003	997,776	OK	Awash River
		Lake Koka	Mojo River Water	1	0	7	A1-7	506,957	931,212	OK	Mojo River
2	Arsi	Around Bole (Nura Hira Farm)	Awash River Water	1	0	8	A2-1	582,735	956,054	OK	Awash River
Sub-total			8	0							
B. Lake Besaka Area											
1	East Shewa	Around Lake Besaka	Existing Well	1	0	9	B1-1	591,850	994,110	OK	From BH-40 to ABT well
١			Awash River Water	1	0	10	B1-2R	587,951	968,181	-	From BH-53 to River/Canal
			Birka	1	0	11	B1-3R	585,463	981,926	-	From BHT-34 to Birka
			Existing Well	1	0	12	B1-4	604,677	978,810	OK	From BHM-12 to R28
			Existing Well	1	0	13	B1-5	604,309	975,247	OK	From BH-41to M21
			Existing Well	1	0	14	B1-6	601,234	972,270	OK	From BH-64 to L11
		Near the Tone spring	Spring	1	0	15	B1-7	591,607	979,363	-	Lake water?
		Spring of Southwest Side of Lake Besaka	Spring	1	0	16	B1-8	591,608	976,552	OK	
		North-western part of the Lake Besaka	Lake Besaka Water	1	0	17	B1-9	594,960	984,098	OK	
		South-eastern part of the Lake Besaka	Lake Besaka Water	1	0	18	B1-10	595,100	977,400	OK	Same point with suggestion
		South-western part of the Lake Besaka	Lake Besaka Water	1	0	19	B1-11	592,000	977,900	OK	Same point with suggestion
		Central-western part of the Lake Besaka	Lake Besaka Water	1	0	20	B1-12	593,000	981,600	OK	Same point with suggestion
		Drainage Channel of Lake Besaka	Lake Besaka Water	1	0	21	B1-13	600,905	982,406	OK	Lake outlet
		Along Wast of Lake Beseka	Spring	1	1	22	B1-14	592,612	981,509	OK	
		In Metehara Plantation	Awash River Water	1	1	23	B1-15	598,077	972,974	OK	
		From Nura Hera Farm	Awash River Water	1	1	24	B1-16	592,729	967,092	OK	Irrigation water
		Middle Awash River	Awash River Water	1	1	25	B1-17	596,078	965,762	OK	River intake point
		Metehara SP	Awash River Water	1	1	26	B1-18	601,502	978,505	OK	
		South of Lake Besaka	Lake Besaka Water	1	1	27	B1-19	595,246	975,723	OK	
		Tone Spring	Spring	1	1	28	B1-20	591,674	978,734	OK	
Sub-total			20	7							

As of October 1, 2015

エチオピア国アワシュ川中流域 <u>地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)</u>

C. S	prings in Oromia Reg	gion								
1	East Shewa	Around Chefe Donsa	Spring	1	0	29	C1-1	514,538	991,211 OK	
2	2 Arsi	Around Huruta	Spring	1	0	30	C2-1	540,436	900,466 OK	
		Around Sire	Spring	1	0	31	C2-2	554,300	914,700 OK	Same point with suggestion
		Around Hagere Sisay (Arboye)	Spring	1	0	32	C2-4	575,777	926,678 OK	
		Around Gona	Spring	1	0	33	C2-6	602,013	926,019 OK	
		Near the Rift Ridge	Spring	1	0	34	C2-7	601,783	944,575 OK	
			Spring	1	0	35	C2-8	620,349	936,126 OK	
		Sub-total		7	0					
D. F	Existing Wells etc. in T	Three Zones of Oromia Region								
1	East Shewa	W: Adama, T: Wenjishoa Alemtena	Hand dug well	1	0	36	D1-1	523,676	928,087 -	treated river water / public tap to HD
		W: Adama, T: Galdia	Existing Well	1	0	37	D1-2	537,802	957,253 OK	borehole / public tap
		W: Adama, T: Dire	Existing Well	1	0	38	D1-3	487,831	959,121 OK	borehole / public tap, same point
			Existing Well	1	0	39	D1-4	488,302	960,739 OK	borehole / public tap
		W: Boset, T: Bofa	Existing Well	1	0	40	D1-5	549,295	935,504 OK	borehole / public tap
		W: Boset, T: Bole	Existing Well	1	0	41	D1-6	582,848	956,036 OK	borehole / public tap
			River	1	0	42	D1-7	582,869	955,926 OK	Awash River
		W: Ada, T: Ude-Dhankaka	Existing Hand Dug We	1	0	43	D1-8	504,516	959,485 OK	hand dug well at private house
			Existing Well Hand Put	1	0	44	D1-9	509,038	958,653 OK	borehole / hand pump
		W: Ada, T: Bekejo	Existing Well	1	0	45	D1-10	493,564	952,060 OK	borehole / public tap, same point
		W: Ada, T: Kamise	Spring	1	0	46	D1-11	512,290	963,912 OK	spring/public tap
			River	1	0	47	D1-12	510,199	959,502 OK	Mojo River
		W: Gimbichu, T: Chefe Donsa	Spring	1	0	48	D1-13	510,782	988,376 OK	spring/public tap
			Spring	1	0	49	D1-14	514,534	990,700 OK	spring/under construction, same point
		W: Gimbichu, T: Areda	Existing Well	1	0	50	D1-15	528,502	1,003,923 OK	borehole/ public tap, same point
			Spring	1	0	51	D1-16	530,357	1,004,490 OK	spring, same point
		W: Lume, T: Biyo	Existing Well	1	0	52	D1-17	507,817	956,090 OK	hand dug well at private house
		W: Liben Zikuala, T: Aduala	Existing Well	1	0	53	D1-18	489,505	943,707 OK	borehole / public tap
		W: Adaa Chukala, T: (around) Rob Gebya	Spring	1	0	54	D1-20	509,200	971,800 -	Same point with suggestion, but spring
		W: Lume, T: (around) Mojo	Existing Well	1	0	55	D1-21	513,345	950,655 OK	
		W: Boset, T: (around) Welenchiti	Existing Well	1	0	56	D1-23	547,200	957,300 OK	Same point with suggestion
		W: Adama/Boset, T: East of Adama	Existing Well	1	0	57	D1-25W	537,582	943,215 -	
		W: Dugda Borra, T: (around) Alem Tena	Existing Well	1	0	58	D1-26	493,896	917,377 OK	
2	West Hararge	W: Anchar, T: Chorora	Existing Well	1	0	59	D2-1	641,147	971,552 OK	borehole/ public tap
		W: Anchar, T: Bedeyi	Existing Well	1	0	60	D2-2	627,128	954,960 OK	borehole/ public tap
		W: G/Qoricha, T: Hardiim	Existing Well	1	0	61	D2-3	656,500	975,992 OK	borehole/ public tap, same point
		W: G/Qoricha, T: Bube	Spring	1	0	62	D2-4	661,671	981,852 OK	spring/public tap

2	West Hararge	W: Mieso, T: Mieso	Existing Well	1	0	63	D2-5	692,727	1,021,244	OK	
		W: Mieso, T: Hargeti	River	1	0	64	D2-6	674,765	1,002,450	OK	Arba River
		W: Mieso, T: Bordede	Existing Well	1	0	65	D2-7	652,373	996,613	OK	borehole/ public tap
		W: Mieso, T: Kinteri	River	1	0	66	D2-8	669,263	1,006,461	OK	Kora River
		W: Mieso, T: Anano	River	1	0	67	D2-9	668,333	1,006,613	OK	Kora River
		W: Mieso, T: Belo	Existing Well	1	0	68	D2-10	644,835	984,505	OK	borehole/ public tap
		W: Mieso, T: Kora	Existing Well	1	0	69	D2-11	668,293	1,007,019	OK	borehole/ public tap
		W: Guba Korcha, T: (around) Hayu/GubaK.	Existing Well	1	0	70	D2-12	669,248	994,178	OK	One (1) deep well in each place shall
		W: Guba Korcha, T: (around) Cheleleka	Existing Well	1	0	71	D2-14	636,945	957,053	OK	be selected by the Contractor from
		W: Mieso, T: (around) Asebol	Existing Well	1	0	72	D2-15	683,191	1,014,356	OK	the list (T D02) or at site
		W: Guba Korcha, T: (around) Dalo	Existing Well	1	0	73	D2-16	672,182	995,077	OK	the list (1-D02) of at site
3	Arsi	W: Sire, T: Sire	Existing Well	1	0	74	D3-1	553,860	915,163	OK	borehole/ public tap, same point
			Spring	1	0	75	D3-2	554,607	914,816	OK	spring/public tap
		W: Jeju, T: Bolo	Existing Well	1	0	76	D3-3	564,563	910,815	OK	borehole/ public tap
		W: Jeju, T: Arboye	Spring	1	0	77	D3-4	575,696	926,736	OK	spring/public tap
		W: Aseko, T: Aseko	Spring	1	0	78	D3-5	612,542	939,506	OK	spring/public tap, same point
			Spring	1	0	79	D3-6	612,181	939,466	OK	spring/public tap
		W: Merti, T: Bole Golgota	Existing Well	1	0	80	D3-7	584,509	955,048	OK	borehole / public tap, same point
		W: Tiyo, T: Gonde	Spring	1	0	81	D3-8	521,004	887,665	OK	spring/public tap, same point
		W: Lodehetosa, T: Arbe Gebeya	Spring	1	0	82	D3-9	547,581	898,647	OK	spring/public tap
			Spring	1	0	83	D3-10	548,387	894,467	OK	protected by concrete, same point
		W: Hitosa, T: Northwest of Iteya	Existing Well	1	0	84	D3-12	513,517	905,453	OK	
		W: Dodotana Sire, T: (around) Haro Robi	Lake Koka Water	1	0	85	D3-13L	509,481	918,033	-	From borehole to river water
		W: Hitosa, T: (ard) Denben Kindame	Existing Well	1	0	86	D3-16	559,573	905,271	OK	
		W: Merti, T: (around) Abomsa	Existing Well	1	0	87	D3-17	591,398	937,996	OK	nearly same point
		W: Merti, T: Metehara Sugar Plantation	Existing Well	1	0	88	D3-18R	596,626	973,633	-	
4	Amhara & Afar Regions	Amhara, W: Shenkorana Minjar, T: Northeast Welenchiti	Spring	1	0	89	D4-5	543,607	1,017,258	-	Previous no D4-1
		Amhara, W: Shenkorana Minjar, T: (around) Melka Jiro	Existing Well	1	0	90	D4-2	568,582	983,234	ОК	
		Amhara, W: Shenkorana Minjar, T: NE of Melka Jiro	River water	1	0	91	D4-6R	581,140	1,005,858	-	Previous no D4-3
		Amhara, W: Shenkorana Minjar, T: (around) Arerti	Existing Well	1	0	92	D4-4R	546,233	986,204	-	
		Amhara, W: Hagere Mariamna K., T: (around) Shola Gebeya	Existing Well	1	0	93	D4-4W	548,008	989,483	-	Previous no D4-5
		Amhara, W: Berehet, T: (around) Meteh Bila	River water	1	0	94	D4-6	577,900	1,017,900	-	
		Afar, W: ?, T: (around) Melka Sedi	River water	1	0	95	D4-6R2	568,803	1,011,183	-	Previous no D4-8
	Sub-total		60	0							

E. N	E. Newly Drilled JICA Wells										
1	East Shewa	Around Lake Besaka (AW BH-3)	New Well	1	1	96	E1-1	589,167	982,682	-	
		Around Lake Besaka (AW BH-4N)	New Well	1	1	. 97	E1-2	587,754	977,437	-	
		Around Lake Besaka (AW BH-5)	New Well	1	1	. 98	E1-3	601,565	980,024	-	
		Around Feto (AW BH-6)	New Well	1	1	. 99	E1-4	552,789	958,778	-	
		Between Doni and Bofo (AW BH-9)	New Well	1	1	100	E1-6	555,025	936,983	-	
2	Arsi	Around Sire (AW BH-11)	New Well	1	1	101	E3-2	553,313	916,009	-	
3	Amhara Region	Around Balchi (AW BH-1)	New Well	1	1	102	E4-1	542,642	985,361	-	
		Around Melka Jiro (AW BH-2)	New Well	1	1	103	E4-2	567,414	980,822	-	
		Around Dehaye (AW BH-12)	New Well	1	1	104	E4-3	550,405	1,027,427	-	
Sub-total				9	9						
Grand Total				104	16						

3.5.2 水質分析の項目と方法

水質分析は、一般の水質分析と同位体分析を実施する。

一般水質分析 a.

一般の水質分析は、現場での測定と室内分析を実施した。

現場測定 a.1

現地では以下の 12 項目について簡易測定を実施した。測定結果の一覧表は添付資料に 示す。

温度、電気伝導度(EC)、pH、酸化還元ポテンシャル(ORP)、Fe、Mn、F、NO3、 As、NH4、大腸菌群、一般細菌

a.2 室内分析

室内分析は以下の22項目で実施した。

(味、臭い、濁度、全蒸発残留物(TDS)、懸濁物(SS)、pH、電気伝導度(EC)、 全硬度(CaCO₃)、カルシウム(Ca)、マグネシウム(Mg)、カリウム(K)、ナトリウム(Na)、 鉄(Fe)、マンガン(Mn)、塩化物イオン(Cl)、硫酸イオン (SO₄)、硝酸(NO₃)、アルカリ度(CO₃²⁻, HCO₃⁻)、フッ素(F)、リン酸(PO₄)、アンモニウム (NH₃+NH₄))

各項目のエチオピア飲用水質基準とWHOの飲料水ガイドライン値は P/R2 作成時点ま では、以下の表 3.5.2を用いていたが、エチオピア基準局で飲用水源の基準値を 2013 年 以降に定めており、今後はその基準を採用する(表 3.5.3参照)。

八 +C +	T D	エチオピア	WHO	+ >+	/# *
分析を	貝日	mg/L	mg/L	万法	偏考
大腸菌	Escherichia Coli	0	0	パックテスト	現地測定
一般細菌	Viable Bacteria	0	0	パックテスト	現地測定
砒素	Arsenic	0.01	0.01	パックテスト	現地測定
フッ素	Fluoride	3	1.5	ISO 10359-1:1992E	現地測定も実施
硝酸	Nitrate	50	50	ISO 7890-3: 1988 E	現地測定も実施
色	Color	22	15	ISO 7887: 1984 E	
濁度	Turbidity	7	5	ISO 7027: 1990 E	
味	Taste	n.o	n.o	WHO, Vol-2, p358	
臭気	Odor	n.o	n.o	WHO, Vol-2, p358	
рН	pН	6.5 - 8.5	6.5 - 8.5	ISO 10523: 1990 E	現地測定も実施
総溶解性蒸発残留物	TDS	1776	600	WHO, Vol-2, p367	
全蒸発残留物	TS	-	-		
総硬度	Total Hardness	392	300	ISO 6059: 1984	
カルシウム	Calcium	-	-		
マグネシウム	Magnesium	-	-		
硫酸イオン	Sulfate	483	250	ISO 9280: 1990 E	
塩化物イオン	Chloride	533	250	ISO 9297: 1989 E	
鉄	Iron	0.4	0.3	ISO 6332: 1988 E	現地測定も実施
マンガン	Manganese	0.13	0.1	ISO 6333: 1986 E	現地測定も実施
アンモニア	Ammonium (NH3+NH4)	2	1.5	ISO 7150-2: 1986 E	現地測定も実施
全窒素	Total Nitrogen (Excluding NO3)	-	-		
亜硝酸	Nitrite	6	3	ISO 6777: 1984 E	
アルミニウム	Alminium	0.4	0.2	ISO 12020: 1997 E	
ナトリウム	Sodium	358	200	ISO 9664-3: 1990 E	
水温	Temperature	n.o.	_	_	
電気伝導度	Electrical Conductivity	-	-	-	現地測定も実施
カリウム	Potassium	-	-		
重炭酸	Bicarbonate	-	-		

表 3.5.2: 旧来の水質基準

基準と方法は、Specification for Ethiopian Drinkikg Water Quality Guidelines, 2002による

山坊	百日	エチオピア	WHO	古注	借去
71 171 -	보다	mg/L	mg/L	7774	
大腸菌	Escherichia Coli	0	0	パックテスト	現地測定
一般細菌	Viable Bacteria	0	0	パックテスト	現地測定
砒素	Arsenic	0.01	0.01*	パックテスト	現地測定
フッ素	Fluoride	1.5	1.5*	ES ISO 10359-1	現地測定も実施
硝酸	Nitrate	50	50*	ES ISO 7890-3	現地測定も実施
色	Color	15	15	ES ISO 7887	
濁度	Turbidity	5	5	ES ISO 7027	
味	Taste	n.o	n.o	ES605	
臭気	Odor	n.o	n.o	ES605	
рН	pН	6.5 - 8.5	6.5 - 8.5	ES ISO 10523	現地測定も実施
総溶解性蒸発残留物	TDS	1000	600	ES 609	
全蒸発残留物	TS	-	-		
総硬度	Total Hardness	300	300	ES 607	
カルシウム	Calcium	75	-	ES ISO 7980	
マグネシウム	Magnesium	50	-	ES ISO 7980	
硫酸イオン	Sulfate	250	250	ES ISO 9280	
塩化物イオン	Chloride	250	250	ES ISO 9297	
鉄	Iron	0.3	0.3	ES ISO 6332	現地測定も実施
マンガン	Manganese	0.5	0.1	ES ISO 6333	現地測定も実施
アンモニア	Ammonium (NH3+NH4)	1.5	1.5	ES ISO 7150-2	現地測定も実施
全窒素	Total Nitrogen (Excluding NO3)	-	-		
亜硝酸	Nitrite	3	3*	ES ISO 6777	
アルミニウム	Alminium	0.2	0.2	ES ISO 12020	
ナトリウム	Sodium	200	200	ES ISO 9964-1	
水温	Temperature	n.o.	_	-	
電気伝導度	Electrical Conductivity	_	_	_	現地測定も実施
カリウム	Potassium	1.5	_	ES ISO 9964-2	
重炭酸	Bicarbonate	_	_		

表 3.5.3: エチオピア基準局及び WHO による水質基準

基準と方法は、Compulsory Ethiopian Standard: Drinking water-Specifications, 2013による WHOガイドラインのうち*は健康ガイドライン値

a.3 同位体分析

同位体分析の主な項目は、重水素・酸素 18、ヘリウムガス、トリチウム及び炭素 14 で ある。同位体分析は、新規井戸で実施した。同位体分析に関しては、国際原子力機関 (International Atomic Energy Agency: IAEA) に委託して行なった。井戸掘削後の地下水 を採取して、分析試料を IAEA に送付した。なお、第2年次に採取した Beseka 湖周辺の 試料のうち、17 試料についてアディスアベバ大学(Addis Ababa University: AAU)で重 水素・酸素 18 の同位体分析を実施した。その結果についてはサポーティングレポートの 第11章で述べる。また JICA 井戸のうち、AWBH-2 と AWBH-6 については掘削の遅れで IAEA へのサンプル送付が遅延したため、同時に AAU で安定同位体分析を実施した。そ の結果も第11章に示す。

3.5.3 水質分析結果

前述のように水質分析は、現地での水質状況を大まかに把握するためのサイトにおけ る水質分析と室内分析を実施した。それぞれの整理した結果と試験室での測定されたデ ータとあわせてデータブックに添付した。現地測定はパックテスト様式で実施するため、 詳細な値は把握しにくいが、既存井戸のフッ素の現地測定値と室内分析結果を比較した 場合、現地で高い値の箇所は、室内分析結果でも比較的高い値を示す傾向にある。

採取した種類ごとに室内試験の値を新たなエチオピア基準値と WHO ガイドライン値

と比較してみると次のような結果となった。なお、フッ素については、ファイナルレポ ートのメインレポートに述べているので、ここでは他の項目について述べた。

a. 硝酸濃度

硝酸は、WHOの健康項目にも含まれている。今回の分析結果では手掘り井戸の箇所に おいてWHOガイドライン値の50mg/Lを超える箇所が1箇所のみ存在し、その他はWHO ガイドラインを超えない。手掘り井戸は人的な化学肥料の影響が考えられるが、詳細は 不明である。

b. アンモニア濃度

アンモニアは、主に河川水において WHO ガイドラインの 1.5mg/L(エチオピア基準と 同じ)を上回るが(6箇所)、とくに河川水は乾季に基準を上回る。既存井戸では基準値 を超えるものは皆無である。

c. マンガン濃度

マンガンは一部人体への影響も懸念されるが、調査地では WHO ガイドライン値(受容値)の 0.1mg/L を超える地点が 3 箇所のみである。

d. その他の濃度

濁度は、アワシュ川沿いの1箇所と調査地北側のAmhara州での小河川を除き河川水で エチオピア基準の5NTUを超えている。またBeseka湖、Koka湖の分析でも濁度がエチオ ピア基準を超える。既存井戸はほとんど問題ない。

TDS は、大部分の河川水、湖水でエチオピア基準の 1000mg/L を超えるが、既存井戸や JICA 井戸では数箇所程度である。

pHは、Beseka湖水や周辺の湧泉で、pH9を越える値を示す地点が7ヵ所ある。

総硬度、カルシウムは、調査地の南側のリフトに沿った地域で主に既存井戸や湧泉か らエチオピア基準以上の濃度が検出されるが、10点程度である。

ナトリウムは Beseka 湖周辺の湖水、湧水、既存井戸、及び JICA 井戸(全部で 17 点) からエチオピア基準の 200mg/L 以上の濃度が検出される。その他の地域はとくに基準値 以上の濃度は検出されない。

鉄は、主に河川水で数箇所エチオピア基準の0.3mg/L以上の濃度が見受けられる。

塩素イオン、硫酸イオンはエチオピア基準以上の濃度は、ほぼ Beseka 湖水のみである。

今回のエチオピア飲用水基準(ESA, 2013)では、カリウムの基準値が決められている。 従来はとくに基準の規定はなかったが、この値(1.5mg/L)を基準とした場合、調査地で は3箇所(湧泉2箇所、井戸1箇所)を除いてすべての地点でエチオピア基準を超えて いる。

3.5.4 水質の評価

各サンプリング地点の水質の特徴は、トリリニアーダイアグラムとヘキサダイアグラムに表わした。

a. トリリニアーダイアグラムによる特徴

トリリニアーダイアグラムは以下に示すようにキーダイアグラムの中にプロットされ た水質分析地点の位置により水質パターンの違いが判明する(図 3.5.2参照)。トリリニ アーダイアグラムは、測定した濃度で表示をするのではなく、主要陽イオン、陰イオン の各総当量に対する成分パーセントを表示する。多量のデータをひとつに表わせるが、 濃度の情報は乏しい。キーダイアグラムで表わす水の分類は大まかには以下のように区 分される。



I Ca(HCO₃)₂型(Carbonate hardness):浅層地下水、河川水

II NaHCO3 型 (Carbonate alkali) : 深層地下水

Ⅲ CaSO₄ CaCl₂型(Noncarbonate hardness):温泉水、化石塩水

IV Na₂SO₄ NaCl 型(Noncarbonate alkali): 海水、海水成分が混入した地下水

- V 中間領域型: 各タイプの中間的なパターン
- Iのタイプ

Ca(HCO₃)₂/MG(HCO₃)₂ タイプの水質組成を示し、浅層地下水や河川水の大半がこの パターンに該当する。停滞しない状態にある。

Ⅱのタイプ

NaHCO₃タイプの水質組成で停滞的な環境にある地下水がこのパターンに該当する。 比較的深層の地下水に対応する。

Ⅲのタイプ

CaSO4 または CaCl2 タイプの水質組成で、温泉水・鉱泉水および化石塩水等が該当す

る。一般の河川水や地下水は特殊なケースとなる。

• IVのタイプ

NaCl または Na₂SO₄ タイプの水質組成で、海水および海水成分が混入した地下水、 温泉水等が該当する。

• Vのタイプ

各タイプの中間的なパターンで、河川水・浅層地下水の多くがこのパターンを示す。 全地点および水源ごとの解析した結果を図 3.5.3~図 3.5.8のトリリニアーダイアグラ ムにまとめた。水源ごとのトリリニアーダイアグラムからの水質の特徴は以下の通りで ある。

- 河川水は大部分のサンプルは循環性の水質の性状を示すが、Koka 湖へ流入する位置でのアワシュ川の性状は循環水、温泉水および停滞水タイプの中間的な位置にある。また Beseka 湖を通過したアワシュ川の下流域では、停滞タイプのパターンに位置しており、Beseka 湖からの流入する水質の影響を受けていることが想定される。Koka 湖下流から Beseka 湖上流に位置する Awash 川は浅層地下水、河川水のタイプに属する。
- 既存井戸は1箇所を除いて浅層地下水、停滞タイプの深層地下水およびそれらの 中間領域のパターンに入り全体にばらついている。1箇所はIVタイプに位置してい る。深層停滞タイプの地下水はKoka湖周辺のリフトバレーフロアーに位置し、サ ンプリングした既存井戸の深度は100m~200mである。浅層地下水タイプのサン プル地点は、概ね北東一南西に延びるリフトバレー縁に分布する。
- 湧泉の大部分は浅層地下水タイプに属するが、Beseka 湖に流入する湧泉は、2箇所 とも深層地下水で滞留するタイプに位置しており、Beseka 湖に流入する地下水の 性質を表わしていると思われる。
- 湖水は Koka 湖と Beseka 湖の水質の違いが顕著に現われている。Koka 湖水は浅層 地下水を示すパターンに属し、Beseka 湖水は海水成分の混在するような水と深層 地下水で滞留するタイプの水の中間的な位置に属している。Beseka 湖に流入する 湧泉の属するパターンとも類似した結果となった。
- その他の試料はハンドダッグウェル、ハンドポンプ(浅層地下水?)および Birka (表流水を集めたコンクリートで保護された施設)であるが、分析結果はばらつ いており、相関性は読み取れない。



図 3.5.3: トリリニアーダイアグラム(全データ)



図 3.5.4: トリリニアーダイアグラム(河川水)



図 3.5.5: トリリニアーダイアグラム(井戸水)











図 3.5.8: トリリニアーダイアグラム(その他: ハンドダッグウェルの水等)

b. ヘキサダイアグラムによる特徴

ヘキサダイアグラムは、濃度や総塩分量情報を含み、形状から直視的にみて水質を把 握することができる。トリリニアーダイアグラムのキーダイアグラムに該当するタイプ をヘキサダイアグラムで表示すると以下の図 3.5.9のようになる。水質の各パターンが視 覚的にみることができるのが利点である。



出典:調査団、データ元:参考資料③の1)

図 3.5.9: ヘキサダイアグラム

ヘキサダイアグラムの井戸や河川等の水源別の特徴は、トリリニアーダイアグラムの 結果と調和的であり、上述したようにダイアグラムの形状から濃度等の違いもよく判別 できる。サンプリングした水源ごとのヘキサダイアグラムの結果を調査地にプロットす ると図 3.5.10~図 3.5.15の通りである。主な特徴は以下の通りである。

- 河川水は Koka 湖に流入する箇所と Beseka 湖を通過したアワシュ川下流の採取地 点が全体の濃度が高い。とくに後者は NaHCO3 タイプを示し、深層停滞タイプの 地下水の影響を受けていると思われる。
- 既存井戸は形状からは、浅層地下水から中間領域および深層で停滞タイプの地下水の形状が判定できる。Koka 湖周辺の数点は、NaHCO3タイプを示す。また Beseka 湖周辺では濃度も高く、形状は NaHCO3タイプに近い(CaHCO3タイプではない)。
 West Hararge では一点 NaCl タイプに対比できる形状の箇所が見られる。
- 湧泉は大部分が濃度の違いがあるが、形状から CaHCO₃ タイプに属している。 Beseka 湖の 2 箇所は濃度も高く、形状からも NaHCO₃ タイプであり、深層停滞型

のパターンに属する。

• 湖水は Koka 湖と Beseka 湖のタイプは異なり濃度も大きく違う結果となった。湖 の成因を反映した結果となっている。Beseka 湖の水質パターンは海水成分を混入 した、深層停滞型のタイプにも近いものとなっており、全体の濃度も非常に高い。

各水源の個別のヘキサダイアグラムをデータブックに示す。

エチオピア国アワシュ川中流域 (m)<u>地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)</u>



エチオピア国アワシュ川中流域 地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)



図 3.5.11: ヘキサダイアグラム分布図(河川水)



エチオピア国アワシュ川中流域 地下水開発計画プロジェクト ファイナル・レポート(サポーティングレポート)







c. アワシュ川での採水時期の違いによる水質の変化

水質の違いを調査するため、アワシュ川のほぼ同一地点において、2 時期(2014年小雨季、2015年乾季)にわたり6地点での分析を実施した。2015年に実施したサンプリング地点のリストを表 3.5.4に示す。また図 3.5.16に採水地点位置図、図 3.5.17及び図 3.5.18にそれぞれヘキサダイアグラムとトリリニアーダイアグラムによる比較した結果を示す。

ヘキサダイアグラムでは Na+K の値が乾季に上昇する地点が、上流部で2箇所、Beseka 湖の通過後の地点で若干の増加であるが、1箇所見られるが、Koka 湖の付近では、逆に Na+K の値が減少する。Koka 湖付近のサンプルで逆の傾向がみられる理由は不明である が、全体としては Na+K の値が乾季に上昇する傾向にある。トリリニアーダイアグラム では各サンプルが 2 時期ともにほぼ同じ領域に入っており、時期の違いによる水質のタ イプが変化することはない。

				Location ID (Sample ID)	Reference	Reference Coordinate		
Zone or Region	Detailed Place	Type of Water Sources	SL. No.		Easting	Northing		
East Shewa	Around Ombole (Hombole)	Awash River Water	1	A1-1(D)	475,873	925,842		
	Around North of Gefersa	Awash River Water	2	A1-2(D)	525,365	937,096		
	Around Awash Melkasa	Awash River Water	3	A1-3(D)	536,207	927,203		
	Around Doni	Awash River Water	4	A1-4(D)	562,223	940,652		
	East of Metehara Sugar Plantation	Awash River Water	5	A1-5(D)	611,191	977,348		
	Lake Koka	Mojo River Water	6	A1-7(D)	506,888	929,588		

表 3.5.4: サンプリング地点(アワシュ川沿い、2015年乾季)







図 3.5.17: 小雨季/乾季でのヘキサダイアグラム(アワシュ川沿い)



図 3.5.18: 小雨季/乾季でのトリリニアーダイアグラム(アワシュ川沿い)

参考資料

- ① 既存研究報告書に掲載されている既存井戸データ:
 - 1) Hydrogeology (Map) of the Nazret, EIGS, 1985
 - Evaluation of water resources of the Ada'a and Becho plans groundwater basin for irrigation development project, WWDSE, planned by MoWR, 2009
 - Allaidege plain groundwater resources assessment project, WWDSE planned by MoWR, 2009
 - Study and design of Lake Besaka level rise project II, WWDSE, planned by MoWE, 2011
- ② 井戸完成記録·井戸柱状図·揚水試験記録:
 - 1) West Hararge ゾーンの水事務所からの既存井戸データ(柱状図、揚水試験記 録含む)
 - 2) Arsi ゾーンの水事務所からの既存井戸データ(柱状図、揚水試験記録含む)
 - 3) East Shewa ゾーンの水事務所からの既存井戸データ(柱状図、揚水試験記録 含む)
 - 4) Arerti (Amhara 州) 郡、Lomme (Oromia 州) 郡の井戸完成記録、個別井戸デ ータ
- ③ その他文献
 - 1) 日本地下水学会編「名水を科学する」,1994
 - 2) Hydrogeological map of Ethiopia (1:2,000,000) compiled by Tesfaye Chernet and the Regional Geology Department, EIGS, 1988
- ④ 調査団による現地調査、インタビュー等から得られたデータ(現地写真も含む)

Chapter 4



Geophysical Survey

4 物理探査

4.1 調査地域と調査の目的

4.1.1 調査地域

本物理探査は、アワシュ川中流域内において合計 13 地点を選定しており、それらの位 置図を図 4.1.1 に示す。図中の星印が探査位置、BH-が地点名を表している。探査地点は、 NE-SW 方向に流れるアワシュ川の両岸からほぼ 60km 以内に位置し、各地点間は 20km ほど離れている。また、Beseka 湖周辺では、Beseka 湖の水位上昇の原因究明に資するこ とも目的にしているため、本湖の周囲では探査サイトが密に配置されている。なお、図 4.1.1 中の十字印は既存井戸の位置を示し、井戸データの入手できたものについては、解 析作業に利用した。

4.1.2 調査の目的

本物理探査は、アワシュ川中流域内のおける地下水賦存状況を把握するために設置さ れる観測井の位置及び掘削深度を選定することを目的として実施した。掘削位置の選定 は、以下の基準に基づいて行った。

- 1. 物理探査から推定される地下構造による有望位置
- 2. 既存資料と水理地質的知見
- 3. ボーリングリグのアクセスの可否



図 4.1.1: 物理探査調査位置図

4.2 探査地点

4.2.1 探査数量

本探査では、現地の地形や植生状況、障害物、送電線からのノイズなどを考慮して、 電磁探査あるいは電気探査を適用した。各探査地点における各手法別の探査数量を次表 にまとめる。探査数量は電磁探査 105 点、電気探査 42 点の合計 147 点である(表 4.2.1 参照)。

探查地点	州、郡	電磁探査 (TEM)	電気探査 (VES)	計
AW BH-1	オロミア、 Arerti	9	-	9
AW BH-2	オロミア、 Arerti	10	2	12
AW BH-3	オロミア、 Metehara	5	9	14
AW BH-4	オロミア、 Metehara	9	-	9
AW BH-4N	オロミア、 Metehara	9	-	9
AW BH-5	オロミア、 Metehara	4	8	12
AW BH-6	त्रेष्टेर, Welenchiti	8	2	10
AW BH-7	オロミア、Merti (Nurahara)	9	3	12
AW BH-8	オロミア、 Metehara	3	9	12
AW BH-9	オロミア、 Welenchiti	9	3	12
AW BH-10	オロミア、 Dera	12	2	14
AW BH-11	オロミア、 Sire	9	4	13
AW BH-12	アムハラ、 Hageremariam	9	-	9
計		105	42	147

表 4.2.1: 物理探查数量

4.2.2 探査地点の踏査結果

本探査実施に先立ち、水理地質担当者と共に探査地点の踏査を実施し、現地へのアク セス状況などを考慮して最終的な探査地点を決定した。各探査地点の現地状況について、 図 4.2.1~図 4.2.13の探査地点詳細図を参照して、以下に述べる。

a. AW BH-1

本地点は、アディス・アベバと Beseka 湖の中間に位置し、オロミア州 Arerti 郡に属す る。標高は 1,740m~1,760m であり、緩やかな傾斜面となっている。探査地の中心は岩石 採掘跡であり、平坦地となっている。探査地点の北側には北東-南西方向の断層による 崖地形が発達し、その比高は 200m ほどにもおよぶ。地質は、上層が中新世 Nazret グル ープ、その下位には Anchar 玄武岩や Alaji 玄武岩が出現すると予想される。探査地点近 くの既存井戸資料によると、地下水の深度は約 100m 以深と考えられる。



図 4.2.1: 探查地点詳細図(AW BH-1)

b. AW BH-2

本地点は、Beseka 湖の西方約 20km に位置し、AW BH-1 と同様に Arerti 郡に属する。 地形は標高 1,150m 程度の平坦地であり、その南西側には緩やかな丘が広がる。地質は、 上層が中新世 Nazret グループ、その下位には Anchar 玄武岩や Alaji 玄武岩が出現すると 予想される。50 万分の1地質図によれば、探査地点周辺には多くの南北系の断層が確認 されている。



図 4.2.2: 探查地点詳細図(AW BH-2)

c. AW BH-3

本地点は、Beseka 湖西岸近くに位置し、Metehara 郡に属する。地形は標高 1,030m 程度 の平坦地であり、Beseka 湖に向かって緩やかに傾斜する。地質は、上位から更新世玄武 岩、Dino イグニンブライト、完新世 Bofa 玄武岩、中新世 Nazret グループが予想される。 探査地点の西方 4km に既存井戸 BHI-02 があり、資料によれば、井戸の深さ 53.3m、水位 -30.94m、透水量係数 8,886 m²/d と非常に良好な帯水層が捕捉されている。地下水の電気 伝導度は 1,980 µ S/cm (=5.1ohm-m) であり、塩分濃度が高いと予想され、その場合の帯 水層の比抵抗は含水率にもよるが、低比抵抗層であり、例えば 10ohm-m 程度と言える。 また、この良好な帯水層が Beseka 湖方へ連続していると仮定するならば、この井戸の標 高が 981.29m であることから、探査地点における帯水層の深度は-80m 程度と考えられる。



図 4.2.3: 探査地点詳細図(AW BH-3)

d. AW BH-4

本地点は、Beseka 湖北岸近くに位置し、Metehara 郡に属する。探査地北側は Fentale 山 (2,007m)を中心とする Awash 国立公園に接し、探査地はその裾野に位置する標高 990m 程度の平坦地である。探査地の西半分は溶岩流に覆われており歩行が容易ではない。地 質は、上位から更新世 Fantale イグニンブライト、Dino イグニンブライト、完新世 Bofa 玄武岩、中新世 Nazret グループが予想される。探査地から西方 2km ほどにある既存井戸 BH-57 (井戸の深さ 59m)によれば、地下水位-23.26m、透水量係数 217.8 m²/d であり、 比較的浅い不圧透水層が捕捉されているが、深部の被圧透水層については不明である。
e. AW BH-4N

本地点は、前項の AWBH-4 地点の代替地点であり、Beseka 湖西岸近く、AW BH-3 よ りも南方へ位置する。地形は、標高 1,050m 程度の平坦地であり、Beseka 湖へ向かって緩 やかに傾斜している。地質は AWBH-3 と同様に上位から更新世玄武岩、Dino イグニンブ ライト、完新世 Bofa 玄武岩、中新世 Nazret グループが予想される。また、既存井戸 BH-40 が南西方向約 1km に設置されており、その資料によれば井戸の深さ 116m、地下水位-90.7m、 透水量係数 6,675.6 m²/d と良好な帯水層が深部にて捕捉されている。また、地下水の電気 伝導度が 1,640 µ S/cm (=6.10hm-m) であり、塩分濃度が高いと予想され、その場合の帯 水層の比抵抗は含水率にもよるが、低比抵抗層であり、例えば 10 ohm-m 程度と言える。



図 4.2.4: 探查地点詳細図(AW BH-4)





f. AW BH-5

本地点は、Beseka 湖東岸に位置し、Metehara 郡に属する。地形は、標高 960m 程度の 平坦地であり、東側は Metehara sugar plantation に接する。5万分の1地形図によれば探 査地点の東側を流れる Awash 川はその流れを東西方向から南北方向へ変化させ、川沿い には多くの泉が点在している。これらのことは地表付近の帯水層もしくは断層破砕帯の 存在を示唆している可能性が考えられる。また、本地点のある Beseka 湖東岸では、湖水 面の上昇に伴う水害が発生してきており、市民生活にも支障が生じ始めてきているが、 これは Beseka 湖の湖水が東岸域へ浸水していると考えられている。地質は AW BH-3 と 同様に上位から更新世 Fantale イグニンブライト、Dino イグニンブライト、完新世 Bofa 玄武岩、中新世 Nazret グループが予想される。既存井戸情報によると、西方 1km の BH-23 は地下水位-4.43m、北西方 2km の BH-05 は地下水位-3.65m と、どちらも浅層の不圧帯水 層が捕捉されており、深部の被圧帯水層の存在については不明である。





g. AW BH-6

本地点は、Mojoと Metehara とを結ぶ国道4号線沿いに位置し、Welenchiti 郡に属する。 探査地点の西部および東部は南北方向の溶岩流に覆われており、標高1,320m 程度の平坦 地となっている中心付近を除けば、徒歩以外のアクセスが困難となっている。西部の溶 岩流中にはスコリアの小規模な採掘跡が残されている。地質は、上位から更新世玄武岩、 Dino イグニンブライト、完新世 Bofa 玄武岩、中新世 Nazret グループが予想される。50 万分1地質図によれば、南北系の小規模な断層が数多く確認されている。近傍の既存井 戸情報が不足しているため、地下水の胚胎状況については不明である。





h. AW BH-7



図 4.2.8: 探查地点詳細図(AW BH-7)

本地点は、Beseka 湖の南方 30km ほどに位置し、Merti 郡に属する。地形は、西端部が

溶岩流による傾斜地、その東側は標高 1,270m 程度の平坦地である。探査地点の北方 6km 付近を流れる Awash 川は、その流れを北東方向へ変え、その支流が探査地点まで発達す る。地質は上位から更新世流紋岩、Dino イグニンブライト、完新世 Bofa 玄武岩、中新世 Nazret グループと予想される。周辺には、北東-南西方向の断層が複数確認されている。 既存井戸情報として、探査地点から離れるが、南方 12km に位置する AR-4 では、地下水 が深度-154.35m にて確認され、おそらく中新世 Nazret グループ内の被圧帯水層と考えら れる。

i. **AW BH-8**



図 4.2.9: 探查地点詳細図(AW BH-8)

本地点は、Beseka 湖の南東方向 20km に位置し、Metehara 郡に属する。探査地点の地 形は標高 1,220m の平坦地であるが、その南東側は西落ち断層によって形成された落差 200mの崖地形をなし、Araba川が流下する。地質は、上位から更新世 Dino イグニンブラ イト、完新世 Bofa 玄武岩、中新世 Nazret グループと予想される。周辺における既存井戸 情報は入手していないが、Araba川までの比高 200m を考慮すると、地下水位は深度-200m 程度と予想される。

AW BH-9 j.

本地点は、Nazret の西方 20km、Awash 川左岸近くに位置し、Welenchiti 郡に属する。 地形は、標高 1,410m 程度の平坦地であり、北東方向へ緩やかに傾斜する。地質は、上位

4-9

から完新世 Bofa 玄武岩、中新世 Nazret グループが予想される。既存井戸資料が入手され ておらず、地下水賦存状況については不明であるが、Awash 川までは約 3km 程度である ことから比較的浅層に帯水層があると予想される。







図 4.2.11: 探査地点詳細図(AW BH-10)

本地点は、Nazret 南方 20km に位置し、Dera 郡に属する。探査地点の地形は、標高 1,630m 程度の平坦地であるが、その東側は保全森林に指定された山地となっている。反対側の 西側へは平地が広大に広がり、Sugar plantationの耕作地として利用されている。地質は、 地表部の中新世 Nazret グループが予想されるが、その下位は不明である。また、既存井 戸資料に乏しく、水理地質構造は不明だが、地元の郡事務所役人の話によれば地下水位 は-300m 以深と考えられる。

l. AW BH-11



図 4.2.12: 探査地点詳細図(AW BH-11)

本地点は、Nazret の南東方 30km に位置し、Sire 郡に属する。地形は、標高 1,840m 程 度の平坦地であるが、その南東側は北東-南西方向の断層によって崖地形が形成されて いる。また、探査地点の北側および南側では、断層と直交する北西-南東方向の谷地形 が発達する。地質は、表層の中新世 Nazret グループが予想されるが、その下位について は不明である。探査地点の北西 1km に既存井戸 AR-5 があり、井戸情報によれば井戸の 深さ 170m、地下水位は-61.85m であり、本探査地点でも同様な水理構造が類推される。

m. AW BH-12

本地点は、新たに追加された地点であり、アディス・アベバの東北東方 60km に位置し、 アムハラ州 Hageremariam 郡に属する。本探査地点は東西系の谷地形に属し、標高は2,850m ~2,900m と高地であり、やや急峻である。地質は、古い玄武岩が分布しており、その詳細については不明である。また、水理地質情報についても不明である。





4.3 探査方法

4.3.1 垂直比抵抗電気探査(VES)

a. 探査原理

電気探査は、大地に直流電気を流すことによって生じる電位を測定して地下の比抵抗 を求め、地質的あるいは水理地質的な地下構造を推定する方法である。大地を構成する 地層の電気的な性質である比抵抗は、岩質や含水率、地下水の電気伝導度の違いによっ て異なり、この違いを解明することによって地質構造や地下水の賦存状況が推定される。 電気探査には、地表下の水平な層状構造を探査するのに有効な垂直比抵抗探査、並びに、 垂直な構造を探査するのに有効な水平比抵抗探査があり、それぞれ地下水の胚胎タイプ が地層水タイプであるか、あるいは、裂罅水タイプであるかによって使い分けられる。 今回は、地層水タイプを想定して垂直比抵抗探査を実施した。電極配置は、シュランベ ルジャー型電極配置を採用した(図 4.3.1 参照)。

電気探査では、電流電極間の電流値および電位電極間の電圧値を測定し、次式によっ て大地の比抵抗が求められる。 $\rho = \pi / 4 \times ((AB^2 - MN^2) / MN) \times (V/I)$

ここで、*ρ*a:見掛比抵抗(ohm-m)、I:AB 間電流(A)、V:MN 間電圧(V)、AB:電流電 極間隔、MN:電位電極間隔を示す。



I:AB間の送信電流(A)、V:MN間の測定電圧(V)、AB:電流電極、MN:電位電極

図 4.3.1: シュランベルジャー法電極配置

電気探査では、電流電極および電位電極の電極間隔を拡げながら測定を繰り返し、電 極間隔の関数として見掛比抵抗(ρa)を求めた後、一次元逆解析によって地下の比抵抗構 造が推定される。電位電極間隔 MN は、電流電極間隔 AB に応じて、1m、12m、および 90m と間隔を拡げた。電位電極間隔を変える場合は、その前後の同じ電流電極位置にて測定 を繰り返し、解析におけるシフト処理に用いた。電流電極間隔(AB/2)と電位電極間隔 (MN/2)との組合せを表 4.3.1 に示す。

表 4.3.1: シュランベルジャー法電極間隔一覧

(AB/2)	1.5	2.1	3	4.2	6	9	13.5
(MN/2)	0.5	0.5	0.5	0.5	0.5	0.5	0.5
(AB/2)	20	30	45	66	100	150	220
(MN/2)	0.5/6	0.5/6	0.5/6	6	6	6/45	6/45
(AB/2)	330	500					
(MN/2)	45	45					

b. 測定装置

測定機は、エチオピア水供給技術専門学校(Ethiopia Water Technology Institute: EWTI) から借用した。機種は米国 Advanced Geosciences Inc 社製の STING R1(図 4.3.2 参照)で ある。

また、測定装置の仕様を表 4.3.2 に示す。



図 4.3.2: 電気探査測定器 STING R1

表	4.3.2:	電気探査測定器 STING	R1	の仕様
---	--------	---------------	----	-----

Measurement modes	Apparent resistivity, resistance, voltage, battery voltage
Built-in methods	Schlumberger, Wenner, Dipole-Dipole, Pole-Dipole, Pole-Pole, Mise-a-la-Masse, Resistance, SP-grad, SP-abs, User (see below)
Measurement ranges	400 kohms to 0.1 milliohm (resistance), 0-500 V full scale autoranging (voltage)
Measuring resolution	max 30 nV, depends on voltage level
Output current	1-2-5-10-20-50-100-200-500 mA
Output voltage	The user can switch between high and low voltage limit for the transmitter (800 Vp-p or 320 Vp-p voltage limit). Actual electrode voltage depends on transmitted current and ground resistivity. Instrument always starts up in low voltage setting for safety.
Input gain ranging	Automatic, always uses full dynamic range of receiver.
Input impedance	>20 Mohms
Input voltage	Max 500 V
SP	Automatic cancellation of SP voltages during resistivity measurement.
compensation	Constant and linearly varying SP cancels completely.
Cycle time	Basic measure time is 1.2, 3.6, 7.2 or 14.4 s as selected by user via keyboard. Autoranging and commutation adds about 1.4 s
Signal processing	Continuous averaging after each complete cycle. Noise errors calculated and displayed as percentage of reading.Reading displayed as resistance (dV/I) and apparent resistivity (ohmm or ohmft). Resistivity is calculated using user entered electrode distances.
Noise	better than 100 dB at f>20 Hz better than 120 dB at power line frequencies
suppression	(16 2/3, 20, 50 & 60 Hz)
Power supply	12 V, 4 Ah NiCd rechargeable snap-on battery. External power connector on front panel, the instrument automatically selects external battery if present.

c. 測定手順

電気探査では、電極間隔表に従って、測定地点を中心として内側に電位電極、外側に 電流電極を配置して、直線的に両サイドへ展開する。測定データは野帳に記載されると 同時にVESグラフへプロットして、データの再現性を確認した。今回取得されたデータは、 浅部データについては良好であったが、深部データほど送信電流が小さくなるため質の 低下が見られた。その場合は電極数を多くし、また食塩水を散布するなどして接地抵抗 を低減させてから繰り返し測定した。











(d)層構造インバージョン結果

図 4.3.3: IX1D による VES データのインバージョン解析例

解析は、米国 Interpex 社製"IX1D"を用いて、一次元インバージョン解析を行った。解 析例を図 4.3.3 に示す。解析では、先ず全測定データについて VES 曲線を作成する。そ して複数のデータからなるべく前後のデータがスムーズに連続するデータを選択し、次 に電位電極間隔 MN の違いによって生じる見掛比抵抗の不連続を解消するシフト補正を 実施した。インバージョンは、地下構造を多数の薄い層に分けて解析するスムーズイン バージョンを実施した後、この結果を利用して地質構造や水理構造をよく反映すると考 えられる初期モデルを作成して層構造インバージョンを実施した。解析結果については、 資料としてデータブックに収録した。

4.3.2 過渡現象電磁探査(TEM)

探査原理 a.

過渡現象 (或いは時間領域)電磁探査法は、TEM (Transient electromagnetic) 法と呼 ばれる電気探査法のひとつである。これは、人工的に励起させた磁場による地下からの 応答を時間の関数として測定することによって、地下の比抵抗構造を調査する方法であ る。TEM法の概念図を図 4.3.4 (a)に示す。この方法では、地上にループ状の送信ケーブ ルを敷設し、その送信ケーブルに図 4.3.4 (b) に示す定電圧(直流)電流を流し、その電 流を急激に遮断した後の磁場の時間的変化率をコイル状の磁場センサーで測定する。ル ープ送信源は大地へ直接接地して送信しないため、砂漠や岩盤露出地域のような接地抵 抗が高くて電気探査が困難な地域での調査に適していると言える。この電流遮断後の2 次磁場は、地下に励起された渦電流により発生する。渦電流は図 4.3.4 (a)に示すように 時間とともに地下深部に透過していく。この現象は煙草の煙が広がっていく様子に似て いるため、スモーク・リングとも呼ばれている。電流遮断後のコイル出力電圧(磁場の時 間変化)は、大地の比抵抗を反映し、図 4.3.4 (c)に示す通り、例えば高比抵抗の場合に は電流遮断後直後の出力電圧が大きくなるが、その後急激に減衰していく。逆に低比抵 抗の場合は、電流遮断後直後の出力電圧は高比抵抗の場合に比べて小さいが、ゆっくり 減衰する。受信コイル出力電圧値は、見掛比抵抗に換算することができ、深度の情報は 電流遮断後の経過時間によって決まる。この方法の特徴を以下に列記する。

- 1) 電極を地面に接地する必要が無く、受信コイルも地上に水平に設置するだけでよい ため、接地抵抗が高い砂漠や岩盤露出岩地域では作業効率上非常に有効である。
- 2) 測定装置は小型軽量であり、アクセスの悪い砂漠や山岳地でも使用が可能である。
- 3)送信電流を遮断した後の磁場の過渡現象を測定するために、測定中には1次磁場は存 在しないため、非常に安定した受信信号を測定することができる。
- 4)磁場のみを測定するため、電場測定を必要とする手法で問題となるスタテイッ ク・シフト(地表直下の局所的な比抵抗異常体の影響が地下深部まで及ぶ現象) が発生しない。



(a)送受信器配置および信号伝播概念

Current waveform



図 4.3.4: TEM 法測定概念図

b. 測定装置

本探査にて使用した測定装置はカナダGeonics社製のTEM法測定システム Protem57-MK2D(図 4.3.5参照)であり、電気探査システムと同様にEWTIから借用した。 この測定システムの仕様を表 4.3.3に示す。



図 4.3.5: TEM 測定システム

本測定システムは主として受信器、受信コイル及び送信器からなる。Protem57-MK2D本体は、TEM法測定データ収録装置として、対象深度によって電流遮断後の磁場変化率を収録するためにいくつかの測定時間レンジが設定されている。その測定レンジは、H(電流遮断後85.29~6,980µs)、M(352~27,900µs)、L(881~69,800µs)と呼ばれる3つの測定レンジがある。これらの測定レンジは基本周波数と呼ばれ、受信器にて制御される(表4.3.3参照)。また、各測定レンジは概ね対数間隔の時間で設定されたゲートがレンジ毎に20個ずつ設けられている。各ゲートのサンプリング時間を表4.3.4にまとめる。送信器のTEM57-MK2は、バッテリー駆動及び発電機の併用可能で、最大25Aの送信ができる。磁場センサーには、インダクション磁力計(コイル)を利用した。Protem57-MK2Dと送信器との時刻の同期は、リファレンス・ケーブルで繋ぎ、Protem57-MK2Dの内蔵時計によって行われる。

Equipn	nent	PROTEM57			
	Measured	Time rate of decay of induced			
	Quantity	magnetic field			
	Repetition	285/237.5, 75/62.5, 30/25,			
Receiver	Rate(Hz)	7.5/6.25 ,3/2.5			
	Time Gates	20 geometrically spaced time gates			
	Synchronization	(1)Reference cable			
		(2)High stability quartz crystal			
	Current Wave	Bipolar rectangular current with 50%			
	Form	duty cycle			
Transmittor	Maximum	25A			
Transmitter	Current				
	Output Voltage	110 and 120 VAC for 120V			
		210 and 230 VAC for 220V			
Pagaivar Cail		Air-cored Coil			
Neceiver Coll		Effective Area:100m ²			

表 4.3.3: TEM 測定システムの仕様

Gate	EM57time range				
No	Н	М	L		
1	0.0859	0.352	0.881		
2	0.104	0.427	1.06		
3	0.129	0.525	1.31		
4	0.159	0.647	1.61		
5	0.198	0.802	2.00		
6	0.248	1.00	2.50		
7	0.312	1.25	3.14		
8	0.393	1.58	3.95		
9	0.497	1.99	4.99		
10	0.629	2.52	6.31		
11	0.797	3.19	7.99		
12	1.01	4.05	10.13		
13	1.28	5.14	12.86		
14	1.63	6.54	16.35		
15	2.07	8.32	20.80		
16	2.64	10.59	26.47		
17	3.37	13.49	33.72		
18	4.29	17.19	42.99		
19	5.47	21.90	54.74		
20	6.97	27.92	69.77		

表 4.3.4: 送信器 TEM-57-MK2 のサンプリング時刻表

Unit: msec

磁場センサーからの受信信号は記録装置のアンプで増幅された後、スタッキング処理 される。スタッキング処理後の受信信号は 20 ゲート(測定時刻)でサンプリングされ、内 部メモリーに記録される。

c. 測定手順

TEM 法電磁探査の作業は、先ず測定地点を GPS によって決定し、そこを中心として周囲 に 100m×100m の正方形の送信ループを敷設する。送信ループ設置の際は、方位はコンパ スグラスにて、距離はエスロン測量テープを使用した。測定地点に受信コイル、送信ル ープ上に送信器をそれぞれ設置し、送受信器間をリファレンス・ケーブルにて接続後、 測定開始となる。送信器の電源には発動発電機を使用し、送信電流は最大 15A であった。

大部分の探査地では、高中圧送電線が探査地内外を走っており、電磁探査におけるノ イズの原因となった。ノイズの大きさは送電線を流れる電流の大きさによるが、現地に てノイズの大きさを確認し、解析に支障が来すようであれば測定手法を電気探査へ切り 替えた。

d. 解析方法

解析は、電気探査と同じ米国Interpex社製"IX1D"を使用した。"IX1D"では電気探 査および電磁探査データを一緒に扱うことができ作業性に優れている。

解析に使用するデータは、測定器本体から電圧値V₀(単位:mV)としてPCへ転送された後、 ループの大きさ、受信器のゲイン、電流値等をチェックした後、次式によって磁場変化 率dB/dt(nV/m²)へ変換される。

 $dB/dt = (V_0 \times 19200) / (E \times 2^n)$

ここで、 $E(m^2)$ は受信コイルモーメント、nは増幅器の利得である。次に、磁場変化率は、 次式により時間関数の見掛比抵抗値 $\rho_a(t)$ (ohm-m)に変換される。

$$\rho_{a}(t) \rightleftharpoons (\mu \swarrow 4 \pi t_{c}) \times (2 \mu M \swarrow (5 t_{c} dB/dt)^{2/3})$$

ここで、 μ は真空中の透磁率($4\pi \times 10^{-7}$ (H/m))、t_o(ms)は送信電流遮断後の経過時間、 Mは送信器のモーメントであり、送信ループ面積(m²)と電流値(A)の積である。解析はこの 見掛比抵抗値を用いて、スムーズインバージョンおよび層構造インバージョンを実施し て地下の比抵抗構造を求めた。解析例を図 4.3.6に示す。



図 4.3.6: X1D による TEM データのインバージョン解析例

インバージョン解析では、先ず H、M、L モードの各 20 個、計 60 個の見掛比抵抗デー タについて品質を確認し、解析に使用しないものについては削除、使用しないが残すも のについてはマスク処理を行った。削除する基準としては磁場変化率 dB/dt が探査地に おける自然ノイズレベルである 0.2(nV/m²)より小さいものとした。スムーズインバージ ョンでは層厚が深度方向に対して対数的に厚くなるように自動的に設定し、各層の比抵 抗値のみをインバージョンで解いた。本手法では初期値を与えず解析結果が得られるた め、解析者によらず同じ結果が得られる特徴がある。次に、このスムーズインバージョ ンの結果を用いて、層構造モデルを作成し、これを初期モデルとして層構造インバージ ョンを実施した図 4.3.6 (e)。図では右図の赤線が層構造インバージョンで解析された層 構造解析図を示す。解析結果は資料として測定データと共にデータブックに収録した。

4.4 探査及び解析結果

4.4.1 探杳結果

本探査では、モニタリング用井戸設置のための最適地点を選択するために計13地点に おいて電磁探査 105 点、電気探査 42 点の合計 147 点を実施した。それぞれの探査地点で は、水理地質的に地下水ポテンシャルが有望と推定される地点を中心として、面的な地 下構造を把握するために、100mから300mグリッドを設定し、その格子点上にて電気探 査(VES) あるいは電磁探査(TEM)を選択して実施した。手法の選択については、地 形や地表状況、植生や構造物、電気的障害物などを考慮して選択しており、各探査地点 では約10点前後の測定を実施した。物理探査の作業写真を図4.4.1に示す。



(a)VES 電極展開



(b)VES 電流電極打ち込み



(c)TEM 送信ループ設置



(d)TEM 受信器操作

図 4.4.1: 物理探査作業写真

4.4.2 解析結果

解析は、電気探査および電磁探査によって取得された測定データを"IX1D"に取り込 んだ後、先ず探査地点の中心点における比抵抗構造を求め、その比抵抗構造を初期モデ ルとして周囲の点へ適用させた。これにより基本的には同じ探査地点では類似した水平 多層構造が解析されるが、探査地点によっては全く違う構造が解析される場合もあり、 その場合は比抵抗不連続とみなした。解析結果を比抵抗構造断面として図 4.4.2~図 4.4.9 に示し、また全測定点の解析結果を資料として、測定データと共に巻末に添付した。 以下に各探査地点における解析結果について述べる。

a. AW BH-1

本地点では、探査地を南西-北東方向に横切る3断面について比抵抗構造断面を作成 した。解析された比抵抗構造は5層構造であり、各層とも水平方向への連続性が認めら れ、断層などの不連続は抽出されなかった。第1層目は比抵抗 60~1000hm-m、厚さ 30 ~60m であり、南の山側ほど厚くなる傾向が認められる。第2層目は比抵抗 200hm-m、 厚さ 60~90m であり、第1層目とは逆に、南の山側ほど薄くなる傾向が認められる。第



図 4.4.2: 比抵抗構造断面 AW BH-1(左) & BH-2(右)

3層目は比抵抗 45ohm-m、厚さ 40~100m であり、第4層目は比抵抗 20ohm-m、厚さは 100~150m と最も厚い。最下層である第5層目の比抵抗は 50ohm-m となった。このよう に各層の比抵抗値に大きな違いは認められず、このことは岩質の違いよりも、深度によ り空隙率の違いと含水率の違いを反映していると考えられる。また、既存井戸情報から 地下水胚胎ゾーンは深度-100m以上と考えられることから、本地点では第3層目以深が有 望と考えられる。

AW BH-2 b.

本地点では、探査地点を北西-南東方向に横切る3断面について比抵抗構造断面を作 成した。解析された比抵抗構造は5層構造であり、各層とも水平方向の連続性が認めら れ、断層などの不連続は抽出されなかった。第1層目は 5,000ohm-m 以上の著しい高比抵 抗層、厚さは 5m 程度であり、これは地表部の風化乾燥帯を反映したものと予想される。 第2層目は比抵抗 50ohm-m、厚さ 20m 程度の薄層であり、玄武岩層上部の空隙の多いゾ ーンと考えられ、不圧地下水を胚胎している可能性が高い。第3層目は比抵抗が 700ohm-m と高比抵抗を示し、厚さは 60m 以内であり、南東の山側ほど薄くなる傾向が 認められる。この層は比抵抗の大きさから空隙を有しない玄武岩層と予想される。この 推定玄武岩層の下位である第4層目は、比抵抗 50~100ohm-m、厚さ 200m 以上あり、比 較的多孔質な溶結凝灰岩(イグニンブライト)を反映している可能性が考えられる。最 下層の第5層目の比抵抗は5ohm-m以下と低比抵抗を示し、凝灰岩層を反映したと考えら れる。

AW BH-3 c.

本地点では、探査地点を東西方向に横切る4断面について、比抵抗断面を作成した。解 析された比抵抗層は4層構造であり、ほぼ水平的な連続が見られる。第1層目は厚さが 数 m であり、地表部の不均質な構造を反映して比抵抗は 30~300ohm-m とばらついてい る。第2層目は比抵抗 500ohm-m 以上、厚さ 130m 以内であり、東側ほど薄くなる傾向が 見られる。これは空隙の少ない玄武岩層を反映したものと予想される。第3層目は 50ohm-m 以下の低比抵抗、厚さは 100m 程度を示し、比較的多孔質な玄武岩層を反映し ている可能性が考えられる。最下層の第4層目の比抵抗はおおよそ 100ohm-m 以下であり、 第3層目と同様な比較的多孔質な玄武岩層が予想される。

d. **AW BH-4**

本地点では、北西-南東方向の3断面について比抵抗断面を作成した。解析された比 抵抗層は5層構造であり、どの比抵抗層も水平方向の連続性が見られる。地表部の第1 層目は厚さが 10m 程度、比抵抗は 100~200ohm-m と中比抵抗、また第2層目は厚さが

4-23

40m 程度、比抵抗は 100ohm-m 以下の低比抵抗を示す。これらは探査地点を覆う玄武岩 層を反映しており、比抵抗の違いは地下水の飽和状態の違いを反映していると予想され る。第3層目は厚さが100m弱、5ohm-mの低比抵抗を示し、凝灰岩層を反映したものと 考えられる。第4層目は厚さ150m程度、比抵抗100ohm-m以下と第2層目と似た比抵抗 値を示し、比較的多孔質な玄武岩層を反映している可能性が高い。最下層の第5層目は 20ohm-m 程度の低比抵抗層であり、本層は地下水を胚胎した帯水層であることも否定で きない。



図 4.4.3: 比抵抗構造断面 AW BH-3(左) & BH-4(右)

AW BH-4N e.

本地点では、南西-北東方向の3断面について比抵抗断面を作成した。解析された比 抵抗層は6層構造であり、各層は水平的な連続を示す。地表部の第1層目は層厚 10m 以 内、比抵抗 1.500ohm-m の高比抵抗を示し、表層部の風化乾燥帯を反映している。第2層 目は、層厚 100m 程度、比抵抗 200ohm-m 以下の中比抵抗を示す。第3層目は層厚 50m 以内、比抵抗 20ohm-m 程度の低比抵抗層、第4層目は層厚 100m 程度、比抵抗 70ohm-m、 第5層目は層厚 100m 程度、比抵抗 40ohm-m、第6層目は比抵抗 20ohm-m 以下である。 第4層目以深は深部ほど比抵抗が低くなる傾向がみられる。既存井戸情報に従えば、地

下水の比抵抗が 50hm-m 程度とすれば、解析された比抵抗層の中では、第3層目および第 6層目が地下水賦存層として有望である。ただし、他の層についても、空隙の程度およ び含水率によって比抵抗が変化するため、地下水胚胎の可能性は否定できない。



図 4.4.4: 比抵抗構造断面 AW BH-4N(左)&BH-5(右)

f. AW BH-5

本地点では、東西方向の4断面について比抵抗断面を作成した。解析された比抵抗構 造は5層構造であり、各層は水平的な連続が見られる。第1層目は表層付近の不圧地下 水層を反映した比抵抗値数十 ohm-m の薄い層であり、その下位の第2層目は層厚 50m、 比抵抗数 ohm-m の著しい低比抵抗層を示す。これは凝灰岩層もしくは不圧地下水を胚胎 した玄武岩層と考えられる。第3層目は層厚 50m、比抵抗 500ohm-m の高比抵抗層であ り、探査地の中心付近で緩やかな盛上りをなす。第4層目は層厚 200m、比抵抗 10ohm-m 以下の著しい低比抵抗層であり、既存井戸情報に従えば、本層での地下水胚胎の可能性 が高いと考えられる。第5層目は比抵抗 40ohm-m の低比抵抗層であり、本層についても 地下水胚胎の可能性が考えられる。

g. AW BH-6

本地点では、北西-南東方向の3断面について比抵抗構造断面を作成した。解析された 比抵抗構造は5層構造であり、各層の水平的な連続が見られる。第1層目は地表付近の 風化乾燥帯を反映して比抵抗は2,0000hm-mと著しい高比抵抗を示す。その層厚は10m程 度である。第2層目は層厚40m、比抵抗1,0000hm-mの高比抵抗層であり、さらにその下 位の第3層目は層厚100~150m、比抵抗3,0000hm-m以上の著しい高比抵抗を示す。これ ら2層は空隙の非常に少ない玄武岩層を反映したと考えられる。その下位の第4層目は、 層厚100m、比抵抗1000hm-m前後であり、地下水を胚胎した多孔質な溶結凝灰岩(イグ ニンブライト)の存在が示唆され、その深度は6-1Tにて-170mである。第5層目は 100hm-m程度の著しい低比抵抗層であり、凝灰岩層などを反映したと考えられる。



図 4.4.5: 比抵抗構造 AW BH-6(左) & BH-7(右)

h. AW BH-7

本地点では、南西-北東方向の3断面について比抵抗断面を作成した。北部の断面 7-1 では、一部の比抵抗層において水平方向の連続性が見られず、比抵抗不連続が推定され た。他については各層とも水平方向の連続性がみられた。解析された比抵抗構造は地表

近くの不均質な薄い複数の層をひとつの層とみなせば、5層構造である。 断面 7-2 および 断面 7-3 では、第1層目は層厚 50m 以内、比抵抗数十 ohm-m の低比抵抗層、第2層目は 層厚 50m 以内、比抵抗 100ohm-m 以下の中比抵抗層、第3層目は層厚 150m 以内、比抵 抗数百 ohm-m の高比抵抗層、第4層目は層厚 200m 以内、比抵抗 40ohm-m 前後の低比抵 抗層、最下層の第5層目は比抵抗20ohm-m以下の低比抵抗層を示す。第2層目および第 3層目は玄武岩層、第4層目、第5層目は玄武岩層の下位の被圧地下水を胚胎した帯水 層である可能が考えられる。

AW BH-8 i.

本地点では、北西-南東方向の3断面について比抵抗断面を作成した。本地点では、 先に電気探査を実施したが、深部の著しい低比抵抗層の影響により解析深度が 100m 程度 であり浅かった。そのため、複数の同一点において電磁探査も実施して、解析深度の増 加に努めた。その結果、解析された比抵抗構造は7層構造であり、その最下層の境界深 度は 300m 程度である。断面では電磁探査結果を元に各層が水平的な連続性があることを 前提に作図している。これについては、全探査地点について標高の違いによる比抵抗層 の水平的連続性をみた場合、標高が 1,500m より低い探査地点では水平的連続性がよくな っており、問題ないと考える。地表付近の第1層目は層厚 10~20m 程度、比抵抗が数百 ohm-m であり、風化乾燥帯を反映したと考えられる。第2層目は層厚 50m、比抵抗数千 ohm-mの著しい高比抵抗層であり空隙の少ない玄武岩層を反映したと考えられる。その 下位には、第3層目(層厚 30m、比抵抗 10ohm-m 以下)、第4層目(層厚 50m、比抵抗 10hm-m 以下)、第5層目(層厚 50m、比抵抗数 ohm-m)、第6層目(層厚 100m、比抵 抗 10hm-m 以下)、第7層目(比抵抗 10ohm-m 以下)となっており、どれも著しい低比 抵抗層を示す。これらは、凝灰岩層もしくは塩分濃度の高い地下水を胚胎した帯水層で ある可能が示唆される。

AW BH-9 j.

本地点では、北西-南東方向の3断面について比抵抗構造を作成した。比抵抗構造は 5層構造であり、各層の水平的連続性が認められる。地表部の第1層目は層厚 20m 以内、 風化帯を反映し比抵抗数百 ohm-m を示す。第2層目は比抵抗 50ohm-m 前後、層厚は 20m 程度と薄い層をなし、比抵抗値から不圧地下水層と考えられる。第3層目は 500ohm-m 以 上の高比抵抗層であり、その層厚は200m程度と厚く、これは空隙の少ない玄武岩層を反 映したと予想される。その下位である第4層目と第5層目は比抵抗がそれぞれ 10ohm-m 程度および 30ohm-m 程度であり、被圧地下水を胚胎した溶結凝灰岩と考えられる。



図 4.4.6: 比抵抗構造断面 AW BH-8(左) & BH-9(右)

k. AW BH-10

本地点では、南西-北東方向の3断面に加えて、一部の比抵抗構造において水平方向 の不連続が認められたため、北西-南東方向に3断面の計6断面について比抵抗断面を 作成した。解析された比抵抗構造は5~7層構造であり、南部では比較的水平方向の連 続性が認められるものの、それ以外では各測定点間に比抵抗の不連続が見られる。南部 のそれは、3層構造をなし、表層の第1層目が層厚 50m、比抵抗 30ohm-m の低比抵抗層、 第2層目が層厚 150m、比抵抗 100ohm-m 以下の低比抵抗層、第3層目が比抵抗数+ ohm-m の低比抵抗層と示す。南部以外についても基本的にはこの3層構造を主体としており、 一部ではさらに第4層目として深部に 80ohm-m 程度の低比抵抗層が解析されている。比 抵抗的には、数+ ohm-m を示す第3層が帯水層として有望と考える。





図 4.4.7: 比抵抗構造断面 AW BH-10-1(左) & BH-10-2(右)

l. AW BH-11

本地点でも、AWBH-10 と同様に水平方向の比抵抗不連続が解析されたため南西-北東 方向の3断面、北西-南東方向の3断面の計6断面について比抵抗断面を作成した。解 析された比抵抗は4層構造であるが、深部構造パターンから探査地南西部(測定点11-1T、 11-2T、11-3T)、中央部(測定点11-1V、11-2V、11-6T、11-3V、11-8T)、北東部(11-4T、 11-5T、11-7T、11-9T)に分類することができる。つまり、第1層目(層厚、50m以内、 比抵抗 20ohm-m以下)および第2層目(層厚 50m以内、比抵抗 5ohm-m以下)以深では、 南西部では、第3層目(比抵抗 20ohm-m)の層厚が 300m ほどあり、その下位に数 ohm-m の著しい低比抵抗層が解析された。中央部では第3層目に数百 ohm-m 以上の高比抵抗層 を挟在し、その下位には数 ohm-m の著しい低比抵抗層が解析されている。また、北東部 では南西部と似た構造を示すが、第3層目の厚さは 100m 程度と薄く解析された。表層部 の第1層目および第2層目については凝灰岩層、第3層目は溶結凝灰岩層を反映してお り、特に溶結凝灰岩層中ではその空隙の多少により比抵抗が大きく変化すると予想され る。中央部の高比抵抗層は、含水率の悪い溶結凝灰岩、あるいは全く違う玄武岩を反映 した可能性が考えられる。



図 4.4.8: 比抵抗構造断面 AW BH-11-1(左) & BH-11-2(右)

m. AW BH-12

本地点では、東西方向の3断面について比抵抗断面を作成した。解析された比抵抗は 3層構造であり、第1層目および第2層目では南北方向の比抵抗不連続がみられる。第 1層目は100ohm-m以下の中比抵抗層、層厚は50m~150mであり、風化凝灰岩などが推 定される。第2層目は100~400ohm-m、層厚は200~400m、第3層目は比抵抗10ohm-m 以下を示す。



図 4.4.9: 比抵抗構造断面(AW BH-12)

4.4.3 探査結果と既存地質との比較

Beseka 湖周辺の既存井戸46 孔について、それらの地下水の電気伝導度を比抵抗へ変換 した。その分布状況を図 4.4.10 に示す。比抵抗は低く、最小値が 1.1ohm-m、最大値が 9.4ohm-m であり、平均は 5.0ohm-m であった。分布状況から Beseka 湖周辺では 5ohm-m 程度、特に東岸側では 1ohm-m 程度と低い値を示す。低比抵抗の原因は地下水に塩分が多 く含まれているためと考えられる。別資料によれば、Beseka 湖の湖水の比抵抗は 2.1ohm-m、 Beseka 湖の東側を流れるアワシュ川の河川水の比抵抗が 22ohm-m であった。調査地内の 雨水の比抵抗は不明であるが、河川水よりは高い値を示すと考えられる。一般的に、大 地の比抵抗の大きさは、地下水の比抵抗にも影響される。例えば、緻密な岩石の層があ り、数百 ohm-m の高比抵抗を示す場合でも、同層中に割れ目や空隙などが発達して本調 査地のような低比抵抗の地下水が飽和している場合は、数 ohm-m 程度になることもあり える。従って、本探査によって解析された低比抵抗層が帯水層である可能性が高いと言 える。なお、この知見は Beseka 湖周辺のみを対象としているものの、調査地全域に対す るデータが無いため、他探査地も同様とみなす。また、今回のデータは比較的浅部の地 下水データであり、深部の地下水については違う比抵抗になっている可能性も考えられ る。



図 4.4.10: Beseka 湖周辺の地下水の比抵抗分布

次に、収集資料の中から検層記録、特に電気検層記録を有する BH-05、BH-37、BH-50B、 BH-57、および BH-66 の5つの井戸について、岩相別の比抵抗を検層図から読み取り次 表にまとめた。これによれば、溶結凝灰岩、玄武岩ともに空隙の少ない緻密な場合は、 数百 ohm-m の高比抵抗を示し、玄武岩、溶結凝灰岩、角礫岩は多孔質、風化が進むにつ いて比抵抗が低下し、数十 ohm-m 程度を示す。また、砂質土は 10ohm-m 以下の低比抵抗 を示すことがわかる。

岩相		BH-05	BH-37	BH-50B	BH-57	BH-66
地下水位		-3.65m	−3.24m	-8.16m	-23.16m	-13.86m
砂	質 土	5				
軽石火	:山礫凝灰岩		50			
<i>F</i> → → <i>k</i> / 111	風化	10-45				10
	多孔質	5-10				
	風化	10-50	<45		10	25
溶結凝灰岩	塊状緻密		110-240	65	330	
				20		
スコリア	粗粒			260-390		
	細粒			130		
玄武岩 スコリア混じり			40			25

表 4.4.1: 電気検層結果による岩相別比抵抗のまとめ

岩	相	BH-05	BH-37	BH-50B	BH-57	BH-66
	多孔質			25		
やや多孔質				260-350		25-100
	緻密	220				

以上、地下水の比抵抗および岩相別比抵抗から、高比抵抗層は緻密な地層を反映し不 透水層になっており、低比抵抗層は破砕や空隙が多い地層を反映した帯水層である可能 性が高いと言える。比抵抗の目安については、数百 ohm-m 以上が不透水層、百 ohm-m 以 下、特に数十 ohm-m が帯水層であると予想される。また、比抵抗が数 ohm-m の場合にも 地下水が飽和した状態、つまり帯水層である可能性が高いが、凝灰岩そのものを反映す る場合もあるので判定には注意が必要である。

4.4.4 物理探査結果から見た水理地質的解釈

既存井戸資料から得られた知見(岩相、比抵抗、地下水との関係)を用いて、各探査 地点の比抵抗構造を水理地質的に解釈した結果からボーリング候補地および予定掘削深 度を検討した。なお、最終的なボーリング地点については、ボーリング施工担当者およ びボーリング業者による現地立会を行い、リグのアクセス状況および立ち入り許可を考 慮して最終決定とした。以下、図 4.4.11~図 4.4.22 に各ボーリング候補地についての比 抵抗断面図を示し、説明する。ここでは各比抵抗層を地質年代に分類しているが、これ は既存地質図による推定であり、推量の域を出ない。なお、AW BH-4 については、AW BH-4N が代替地となったためここでは言及しない。

вн	比抵抗層構造	比抵抗值		地下水ポテン シャルの可能性	ターゲット層	掘削有望深度 (m)	
AW BH-1	5層 (深度400m程度)		100ohm-m以下	高	第4層目	220	
AW BH-2		1	5000ohm-m以上				
	5層	2	50ohm-m				
	(深度300m程度)	3	700ohm-m		第4層目	200	
		4	50~100ohm-m	高			
		5	5ohm-m以下				
	. 🖻	1	30~300ohm-m			200	
AW BH-3	4層 (深度250m程度)	2	500ohm-m		第4層目		
		3	20ohm-m程度	尚			
		4	1500chm-m以下				
		ו י	15000mm-m				
	6屆	2	50ohm-m比下				
AW BH-4N	(深度400m程度)	4	70ohm-m		第4層目	220	
		5	40ohm-m				
		6	20ohm-m以下				
		1	数十ohm-m				
	_	2	数ohm-m				
AW BH-5	5層	3	500ohm-m		第4層目	140	
	(深度400m程度)	4	10ohm-m以下	高			
		5	40ohm-m	100			
		1	2000ohm-m				
	5層 (深度350m程度)	2	1000ohm-m			200	
AW BH-6		3	3000ohm-m以上		第4層目		
		4	100ohm-m前後	高			
		5	10ohm-m				
		1	数十ohm-m				
	- -	2	100ohm-m以下				
AW BH-7	5層 (深度450m程度)	5層	3	数百ohm−m		第4層目	250
		4	40ohm-m前後	高			
		5	20ohm-m以下				
	7 函	1	数百ohm-m				
		2	数千ohm-m				
		3	-				
AW BH-8	(深度350m程度)	4			第5層目	230	
		5	10ohm-m以下	高			
		6					
		7					
		1	一致白ohm−m				
	5層	2	50ohm-m前後		左₄扇□	000	
AW BH-9	(深度350m程度)	3	500ohm-m以上		弗4 僧日	200	
		4	20ohm-m	局			
		5	300hm-m				
		-	1000nm-m以下				
	5層	2	100 ob		笹ィ届日	400	
	(深度500m程度)	3 1	1000nm-m以下 数十abm-m		ᅒᆊᇛᆸ	400	
		4 F	80.00m-m	同			
		1	20ohm-mNT				
AW BH-11		2	50hm-m以下				
	5層	3	数百ohm-m以上		第4層日	250	
	(深度450m程度)	4				200	
		5	数ohm−m				
		1	100ohm-mじ下			450	
AW BH-12	3層	2	100~400ohm-m		第3層目		
	(深度450m程度)	3	10ohm-m	高			

表 4.4.2: 各地点結果の一覧表

a. AW BH-1

本地点では深度-400m 程度まで5層構造が解析されたが、すべての層の比抵抗が 100ohm-m 以下の低~中比抵抗層であった。各比抵抗層はその比抵抗値および地質から、 第1層目は風化溶結凝灰岩、第2層目および第3層目は多孔質溶結凝灰岩、第4層目お よび第5層目は多孔質玄武岩と推定され、第1層目~第3層目は中新世 Nazret グループ 層、第4層目は Anchar 玄武岩層、第5層目は Alaji 玄武岩層にそれぞれ属すると考えら れる。地下水ポテンシャルについては、比抵抗的にはどの層にも地下水が胚胎すると予 想されるが、既存井戸の地下水位が深度-100m であることと、比抵抗の大きさが 20ohm-m 程度と他の層よりも若干低いことから、第4層目が最も有望なターゲット層と考える。 従って、ボーリング掘削深度は、第4層目まで到達する 220m とし、位置についてはボー リングリグがアクセス可能な 1-1T が望ましい。



図 4.4.11: ボーリング掘削候補地(AW BH-1)

b. AW BH-2

本地点では深度-300m 程度まで5層構造が解析され、第1層目の著しい高比抵抗層 (5,000ohm-m以上、層厚 5m 程度)、第2層目の低比抵抗層(50ohm-m、層厚 20m 程度)、 第3層目の高比抵抗層(比抵抗 700ohm-m、層厚 60m 以内)、第4層目の中比抵抗層(50 ~100ohm-m、層厚 200m 以上)、第5層目の著しい低比抵抗層(5ohm-m 以下)からなる。 各比抵抗層はその比抵抗値および地質から、第1層目は風化乾燥溶結凝灰岩、第2層目 は風化溶結凝灰岩、第3層目は緻密質溶結凝灰岩、第4層目は多孔質溶結凝灰岩、第5 層目は多孔質玄武岩と推定され、第1層目~第4層目は中新世 Nazret グループ層、第5 層目は Anchar 玄武岩層にそれぞれ属すると考えられる。地下水ポテンシャルについては、 第3層目の緻密質溶結凝灰岩の下位である第4層目の中比抵抗層が有望であり、被圧地 下水の胚胎が期待される。ボーリング掘削深度は、第3層目まで到達する200mとし、位 置については鉄道工事を避けて2-1Tが望ましい。



図 4.4.12: ボーリング掘削候補地(AW BH-2)

c. AW BH-3

本地点では深度-250m 程度まで4層構造が解析され、第1層目の低~中比抵抗層(30~3000hm-m、層厚数 m)、第2層目の高比抵抗層(5000hm-m、層厚 130m 以内)、第3 層目の低比抵抗層(200hm-m 程度、層厚 100m 程度)、第4層目の中比抵抗層(1000hm-m 以下)からなる。各比抵抗層はその比抵抗値および地質から、第1層目は風化乾燥玄武 岩、第2層目は多孔質スコリア混じり玄武岩、第3層目は風化玄武岩、第4層目は角礫 岩と推定され、第1層目は更新世玄武岩、第2層目は完新世 Bofa 玄武岩、第3層目およ び第4層目は中新世 Nazret グループ層にそれぞれ属すると考えられる。地下水ポテンシ ャルについては第4層目の角礫岩層が有望であり、掘削位置は第4層目が最も浅くなる 3-2T にて、深度は第4層目へ到達する 200m が望ましい。



図 4.4.13: ボーリング掘削候補地(AW BH-3)

d. AW BH-4N

本地点では深度-400m 程度まで6層構造が解析され、第1層目の高比抵抗層 (1,500ohm-m、層厚10m以内)、第2層目の中比抵抗層(200ohm-m以下、層厚100m程 度)、第3層目の低比抵抗層(50ohm-m以下、層厚50m以内)、第4層目の中比抵抗層 (70ohm-m、層厚100m程度)、第5層目の低比抵抗層(40ohm-m、層厚100m程度)、 第6層目の低比抵抗層(20ohm-m以下)からなる。各比抵抗層はその比抵抗値および地 質から、第1層目は風化乾燥溶結凝灰岩、第2層目は緻密質溶結凝灰岩、第3層目から 第6層目は多孔質溶結凝灰岩と推定され、第1層目から第2層目はDinoイグニンブライ ト層、第3層目から第6層目は中新世Nazretグループ層にそれぞれ属すると考えられる。 地下水ポテンシャルについては既存井戸の地下水位-90.7mを考慮して、第3層目以深が 有望であり、掘削深度は第4層目まで到達する220m、位置についてはボーリングリグが アクセス可能な4N-1Tが望ましい。

e. AW BH-5

本地点では深度-400m 程度まで5層構造が解析され、第1層目の低比抵抗層(数+ ohm-m、層厚数 m 程度)、第2層目の著しい低比抵抗層(数 ohm-m、層厚 50m)、第3 層目の高比抵抗層(500ohm-m、層厚 50m)、第4層目の著しい低比抵抗層(10ohm-m 以 下、層厚 200m)、第5層目の低比抵抗層(40ohm-m)からなる。各比抵抗層はその比抵 抗値および地質から、第1層目および第2層目は湖成堆積物、第3層目は緻密質溶結凝 灰岩、第4層目は多孔質溶結凝灰岩、第5層目は多孔質流紋岩と推定され、第1層目~ 第2層目は完新世堆積物、第3層目~第5層目は中新世 Nazret グループ層にそれぞれ属 すると考えられる。地下水ポテンシャルについては、第4層目以深が有望であり、被圧 地下水の存在が期待される。ボーリング掘削深度は、第4層目まで到達する140mとし、 位置についてはボーリングリグがアクセス可能な5-1V が望ましい。



図 4.4.14: ボーリング掘削候補地(AW BH-4N)



図 4.4.15: ボーリング掘削候補地(AW BH-5)

f. AW BH-6

本地点では深度-350m 程度まで5層構造が解析され、第1層目の著しい高比抵抗層 (2,000ohm-m、層厚 10m 程度)、第2層目の高比抵抗層(1,000ohm-m、層厚 40m)、第 3層目の著しい高比抵抗層(3,000ohm-m 以上、層厚 100~150m)、第4層目の中比抵抗 層(100ohm-m 前後、層厚 100m)、第5層目の低比抵抗層(10ohm-m)からなる。各比 抵抗層はその比抵抗値および地質から、第1層目~第3層目は緻密質玄武岩、第4層目 は多孔質玄武岩、第5層目は風化溶結凝灰岩と推定され、第1層目~第3層目は更新世 玄武岩層~Dinoイグニンブライト層、第4層目は完新世 Bofa 玄武岩層、第5層目は中新 世 Nazret グループ層にそれぞれ属すると考えられる。地下水ポテンシャルについては、 第4層目が有望であり、被圧地下水の存在が期待される。ボーリング掘削深度は、第4 層目まで到達する 200m とし、位置についてはボーリングリグがアクセス可能な 6-1T が 望ましい。



図 4.4.16: ボーリング掘削候補地(AW BH-6)

g. AW BH-7

本地点では北部にて一部比抵抗不連続が解析されたが、それ以外では深度-450m 程度ま で5層構造が解析された。それらは、第1層目の低比抵抗層(数+ohm-m、層厚 50m 以 内)、第2層目の中比抵抗層(100ohm-m 以下、層厚 50m 以内)、第3層目の中比抵抗 層(数百 ohm-m、層厚 150m 以内)、第4層目の低比抵抗層(40ohm-m 前後、層厚 200m 以内)、第5層目の低比抵抗層(20ohm-m 以下)からなる。各比抵抗層はその比抵抗値 および地質から、第1層目は風化玄武岩、第2層目は多孔質玄武岩、第3層目は緻密質 玄武岩、第4層目は多孔質溶結凝灰岩、第5層目は風化凝灰岩と推定され、第1層目お よび第2層目は更新世 Dino イグニンブライト層、第3層目は完新世 Bofa 玄武岩層、第 4層目および第5層目は中新世 Nazret グループ層にそれぞれ属すると考えられる。地下 水ポテンシャルについては、第2層目及び第4層目が有望であり、特に第4層目には被 圧地下水の存在が期待される。ボーリング掘削深度は、既存井戸の地下水位が-154.35m であることと、第4層目まで到達することを考慮して 250m とし、位置についてはボーリ ングリグがアクセス可能な 7-1T が望ましい。




h. AW BH-8



図 4.4.18: ボーリング掘削候補地(AW BH-8)

本地点における比抵抗構造は7層構造であり、第1層目は高比抵抗層(数百 ohm-m、

層厚 10~20m 程度)、第2層目は著しい高比抵抗層(数千 ohm-m、層厚 50m)、第3層 目以深は著しい低比抵抗層(10ohm-m 以下、層厚 30m~100m)からなる。各比抵抗層は その比抵抗値および地質から、第1層目は風化乾燥玄武岩、第2層目は緻密質玄武岩、 第3層目は多孔質溶結凝灰岩、第4層目は凝灰岩、第5層目は多孔質溶結凝灰岩、第6 層目は凝灰岩、第7層は多孔質溶結凝灰岩と推定され、第1層目および第2層目は更新 世 Dino イグニンブライト層~完新世 Bofa 玄武岩層、第3層目以深は中新世 Nazret グル ープ層にそれぞれ属すると考えられる。地下水ポテンシャルについては、第3層目以深 の多孔質溶結凝灰岩層に相当する低比抵抗層が期待できるが、南東側を流れる Araba 川 までの比高 200m を考慮すると、ボーリング掘削深度は 230m とし、位置については谷に 近い 8-1T が望ましい。

i. AW BH-9

本地点における比抵抗構造は5層構造であり、第1層目の中比抵抗層(数百 ohm-m、 層厚 20m 以内)、第2層の低比抵抗層(50ohm-m 前後、層厚 20m 程度)、第3層目の高 比抵抗層(500ohm-m 以上、層厚 200m 程度)、第4層目の低比抵抗層(20ohm-m、層厚 50m)、第5層目の中比抵抗層(30ohm-m)からなる。各層は、第1層目は緻密質玄武岩、 第2層目は多孔質玄武岩、第3層目は緻密質玄武岩、第4層目と第5層目が多孔質溶結 凝灰岩を反映したと推定され、第1層目~第3層目までが完新世 Bofa 玄武岩層、第4層 目と第5層目が中新世 Nazret グループ層に属すると考えられる。地下水ポテンシャルに ついては、第4層目以深の多孔質溶結凝灰岩層に相当する低比抵抗層が期待される。こ の第4層目が最も浅くなる位置が 9-7T であり、その深度は 180m 程度と推定されるため ボーリング掘削深度は 200m が望ましい。



図 4.4.19: ボーリング掘削候補地(AW BH-9)

j. AW BH-10

本地点では、解析された水平的な比抵抗不連続から北北東-南南西方向の2本の断層 が推定されており、その断層に挟まれた 10-1T 付近の比抵抗構造は5層構造をなす。そ れぞれは、第1層目の中比抵抗層(100ohm-m以下、層厚 20m)、第2層目の低比抵抗層 (30ohm-m、層厚 50m)、第3層目の中比抵抗層(100ohm-m 以下、層厚 150m)、第4 層目の低比抵抗層(数+ ohm-m、層厚 200m)、第5層目の中比抵抗層(80ohm-m)から なる。各層は、第1層目と第2層目が風化溶結凝灰岩、第3層目が溶結凝灰岩、第4層 目と第5層目が多孔質溶結凝灰岩と推測され、第1層目~第3層目までは中新世 Nazret グループ層に属すると考えられるが、それ以深は不明である。地下水ポテンシャルにつ いては、第4層目以深の多孔質溶結凝灰岩層に相当する低比抵抗層が期待される。この 第4層目の深度は、10-1T では約 200m であるが、前述の通りこの地域の地下水位は深く -300m 以上と言われているので、掘削深度については 400m が望ましい。



図 4.4.20: ボーリング掘削候補地(AW BH-10)

k. AW BH-11

本地点では、探査地中央付近に数百 ohm-m の高比抵抗体が解析され、それにより周囲 とは比抵抗不連続となっている。その中央付近の構造は、11-6T では5 層構造であり、第 1 層目の低比抵抗層(20ohm-m 以下、層厚 50m 以内)、第2 層目の著しい低比抵抗層 (5ohm-m 以下、層厚 50m 以内)、第3 層目の高比抵抗層(数百 ohm-m 以上、層厚 200m)、 第4 層目および第5 層目の著しい低比抵抗層(数 ohm-m、層厚 100m)からなる。各層は、 第1 層目および第2 層目が風化凝灰岩、第3 層目が緻密質溶結凝灰岩、第4 層目および 第5 層目が溶結凝灰岩(一部多孔質)と推定され、表層から中新世 Nazret グループ層に 属すると考えられるが、深部については不明である。地下水ポテンシャルについては、 第3層目高比抵抗層の下位である第4層目中に発達するクラックが有望であり、被圧地 下水が期待される。掘削深度については、この第4層目に到達する250m程度が望ましい。







I. AW BH-12



本地点では、解析された比抵抗構造から断層を反映した北東-南西方向の比抵抗不連

続が推定された。ここではボーリングリグのアクセス可能場所が 12-1T のみであり、そ の比抵抗構造は、第1層目の中比抵抗層 (100ohm-m 以下、層厚 50~150m)、第2層目 の中~高比抵抗層 (100~400ohm-m、層厚 200~400m)、第3層目の低比抵抗層 (10ohm-m) からなる。これらは第1層目が風化玄武岩層、第2層目が玄武岩層、第3層目が多孔質 溶結凝灰岩と推定される。地下水ポテンシャルについては、第3層目の低比抵抗層が期 待でき、その場合の掘削深度は 450m 程度が望ましいが、全体数量や地質踏査の結果から 判断する。

以上、本物理探査にて解析された比抵抗構造に対して、地質図、井戸情報などの既存 資料を用いて岩相対比を行い、地下水胚胎の有望な比抵抗層を抽出した。本調査では、 モニタング井戸設置のためのボーリング掘削が実施され、探査地点の水理地質が明らか となる。今後はその情報をフィードバックさせて再解析を行うことで、今後の地下水開 発調査へ寄与すると考える。