VДК 550.8.028 (056) DOI: 10.23671/VNC.2014.1.55410

КОМПЛЕКСИРОВАНИЕ МЕТОДОВ СЕЙСМОРАЗВЕДКИ (МПВ) И ГЕОЛОКАЦИОННОГО ЗОНДИРОВАНИЯ ДЛЯ ВЫДЕЛЕНИЯ ГЕОТЕКТОНИЧЕСКИХ И ГЕОТЕХНИЧЕСКИХ ОСОБЕННОСТЕЙ РАЗРЕЗА РОКСКОГО ТОННЕЛЯ

© 2014 Х.О. Чотчаев, с.н.с., В.Д. Шепелев

Центр геофизических исследований ВНЦ РАН и РСО-А, Россия, 362002, г. Владикавказ, ул. Маркова, 93a, e-mail: cgi_ras@mail.ru

Рассматривается вопрос реконструкции Рокского тоннеля и проблемы, связанные с ним. Сделано детальное изучение пород вдоль горных выработок для дифференцирования разреза на отдельные блоки. Проведены геофизические исследования, а также горнопроходческие работы по реконструкции деривационной выработки.

Ключевые слова: комплексирование, геофизические исследования, геолокационное зондирование.

Стратегическое значение Транспортной Кавказской автомобильной магистрали в современной региональной политике явилось основной причиной огромных инвестиций в реконструкцию существующего тоннельного комплекса и в строительство новых объектов дорожного сервиса в виде дополнительных тоннелей и защитных галерей. Справедливости ради следует сказать, что необходимость капитального ремонта транспортного тоннеля назрела давно, если учесть низкое качество принятого в эксплуатацию тоннельного сооружения, незащищённость отдельных участков трассы от камнепадов, селевых и лавинных сходов, что в комплексе служили причиной временного прекращения движения по Транскаму на участке Бурон – км 93+300 (транспортный тоннель). Особые условия накладывает нахождение тела туннеля на территории с высокой сейсмической опасностью мощных близлежащих разломов [Заалишвили, Рогожин, 2010]. Анализ современных вероятностных карт сейсмической опасности, построенных с учетом потенциала разломов, показывает ее повышенный уровень [Заалишвили и др., 2011].

В известных конфликтных событиях, при переброске миротворческого контингента, кроме технического износа тоннельного комплекса, выявились и стратегические упущения, связанные с одновременным использованием транспортного и деривационного тоннелей.

Отметим ещё одну особенность состояния этой магистрали и в особенности её тоннельного комплекса. Выработки проходились встречными забоями: с юга грузинскими специалистами, с севера – российскими. Геологическая документация так же велась раздельно и к моменту ввода комплекса в эксплуатацию в конце 1984 года, геологическая информация не была систематизирована, отчёт не был составлен и в соответствующие фонды поступить не мог. Полевые материалы долгое время оставалась у исполнителей и в местных фондах полевых партий. Дезорганизация в народном хозяйстве после 1985 года, включая и геологию, из года в год отодвигала составление окончательного отчёта из-за отсутствия финансирования. В 90-е годы исполнители выживали вне геологии, фонды были ликвидированы, полевые материалы утеряны. Фактические разрезы выработок уже были замурованы под торкрет бетоном в деривационной штольне и сплошными бетонными стенами почти метровой толщины в транспортном тоннеле. Таким образом, к началу реконструкции тоннельного комплекса геологическая информация ограничивалась данными прогнозной металлогенической карты Горной Осетии [Ольховский, Агибалова, 1973], инженерно-геологическими изысканиями в районе Рокского перевала [Ольховский, Тибилов, 1998], и результатами инженерно-геологических изысканий к проекту по объекту «Реконструкция автомобильной дороги Алагир – Нижний Зарамаг [Кулаев, Кучиев, 2008].

К сожалению, указанные работы характеризуют геологию района по маршрутным наблюдениям и описанием обнажений, орографии, тектоники и не обладают практически никакой информацией о геолого-тектонической ситуации в выработках, расположенных на глубине порядка 950 м от поверхности. Эти работы являются уточнением общего геологического строения Центрального Кавказа [Милановский, Хайн, 1963] и глубинные особенности на уровне выработки не затрагивают

Между тем, для определения масштабов работ по реконструкции тоннельного комплекса, а так же для обеспечения безопасности людей и техники в ходе работ, требовалось детальное знание геологической ситуации в выработках, включая степень тектонической активности отдельных разломов, состояние трещиноватых зон и их причастность к возможным горным ударам, гидрогеологический режим разреза, наличие ослабленных зон, способных к обрушению, физико-механические характеристики пород. Это позволит значительно поднять уровень проводимых работ и исключит возможные неожиданные, трудно объяснимые события, научно обоснованный прогноз которых, тем не менее, необходим [Заалишвили и др., 2004]. Эти особенности геологического разреза были изучены комплексом геофизических методов, включавший способ непрерывного геолокационного зондирования в обеих горных выработках, сейсмические наблюдения (МПВ) [Никитин, 1981] в деривационной штольне, запись микросейсмического фона колебаний и затуханий импульса в зависимости от расстояния с использованием механического источника упругих колебаний [Ляховицкий, Парфиянович, 1964; Заалишвили, 2000]. Геофизические исследования сопровождались бурением ряда горизонтальных и восстающих скважин в характерных точках деривационной штольни, выделенных по аномальному водопритоку, проявлению горного давления в виде повышенной трещиноватости в бетоне или в активных тектонических зонах, выраженных интенсивным обрушением торкрет бетона и обильным капежом по всему периметру выработки.

Комплекс геофизических исследований предусматривал на первом этапе детальное изучение пород вдоль горных выработок для дифференцирования разреза на отдельные блоки, отличающиеся по литологическому составу, структурно-тектоническим особенностям, физическим параметрам, гидрогеологическому режиму. Блоки дополнительно дифференцировались на зоны смятия, трещиноватости, тектонических нарушений и обводнений. На втором этапе каждый обособленный блок исследовался сейсмическим методом, для определения упругих свойств [Павленкова, Смелянская, 1969] пород и отдельных аномальных зон (табл. 1). Используя эти определения, вычислены физико-механические характеристики выделенных пород и блоков (табл. 2).

Анализ данных геолокационного зондирования не подтвердил ожидаемую литологическую дифференцируемость разреза на блоки с контрастными значениями диэлектрической проницаемости. Крутое залегание пород, незначительная мощность отдельных прослойков в монотонно сменяющихся флишевых пачках обеих свит не способствуют выделению каких-либо коррелируемых границ стратиграфического характера [Епинатьева, 1955]. Общим для волнового разреза является тектоническая дифференцируемость, включая трещиноватость. Плотность тектонических изменений на единицу интервала явилась единственной мерой, характеризующей состояние разреза. Этот параметр в комплексе с геологической информацией [Кулаев, Кучиев, 2008] был использован для выбора участков наблюдения сейсмическими методами, общее количество которых составило 9.

Данные частотного спектра сейсмических записей (рис. 1) использовались для выделения спектральных особенностей [Берзон, 1957] различных тектонических блоков и прогнозирования среди них интервалов с аномальным горным давлением.

На сейсмограммах записи амплитуды колебаний (рис.2) для определения поглощающих свойств пород (рис. 3) наблюдается заметное увеличение видимого периода [Справочник геофизика, 1966; Заалишвили, 2000] колебания с расстоянием, что связано со значительным разуплотнением пород за счёт трещиноватости, обуславливающей значительное поглощение высокочастотных составляющих спектра колебаний [Заалишвили, 2000], что может быть использовано для количественной оценки этого параметра [Гурвич, 1970].

Для оценки физико-механических свойств пород использованы методические рекомендации по применению упругих характеристик пород в экспериментально-статистических формулах и результаты научных исследований [Методические рекомендации, 1976; Методические рекомендации, 1985; Заалишвили, 2000]. Для определения плотности пород можно использовать одну из формул:

$$\gamma = 1,719 + 0,00029V_p \tag{1}$$

или
$$\gamma_{c\kappa} = 1,38 + 0,00033 V_{p}.$$
 (2)

Для рассматриваемого случая коренных пород наиболее приемлема формула:

где V_S в км.

Для вычисления модуля упругости (динамического) Е_д, модуля сдвига µ и постоянной сцепления «С» использованы соответственно следующие формулы [Павленкова, Смелянская, 1969; Савич и др., 1969]:

E= 102, 94*10-4*
$$\gamma * \frac{(1+\nu)(1-2\nu)}{1-\nu} \frac{(1+\sigma)(\sigma-2\sigma)}{(1-\sigma)} VV_p^2$$
, (3)

где – v – коэффициент Пуассона.

$$\mu = 102, 94 * 10^{-4} * \gamma * Vs^2,$$
 (4) $C = 0,0773 \sqrt{\mu} - 0,075$ (4)

или
$$C = 0,00236V_s - 0,067.$$
 (5)

Модуль деформации массива вычислен по формулам:

$$E_{\partial e\phi} = 0,0709V_p + 0,6064V_s - 47,4 \text{ или } E_{\partial e\phi} = 0,773V_s - 36,9 \tag{6}$$

Корреляционные коэффициенты и стандартный уровень ошибок приведенных формул лежат в пределах соответственно 0,75-0,88 и 2-5%.

Из физико-механических свойств горных пород часто используется предел прочности на сжатие (σ_{c*}), равный напряжению одноосного сжатия образца, при котором он разрушается. Предел прочности характеризует крепость пород с точки зрения переносимых нагрузок. Расчет σ_{c*} неводонасыщенных скальных пород через их упругие свойства выполнен по формуле [Богаченко, Кулик, 1972; Савич и др., 1969]:

$$\boldsymbol{\sigma}_{\mathrm{cx}} = \frac{\mathrm{VP2}\gamma(1-2\nu)}{(1-\nu)\mathrm{C}} \tag{7}$$

(σ_{c*} – в Па, V_p – в м/с, γ – в кг/м³), где коэффициент С устанавливается путем получения корреляционных связей при экспериментальных геолого-геофизических наблюдениях. Он приблизительно равен: 240 – для рассматриваемых пород (известняки, мергели), 180 – для метаморфических и древних (доюрских) эффузивных пород, 120 – для древних интрузивных пород, 60 для молодых (послеюрских) скальных пород.

Геофизические исследования были нацелены на изучение горно-геологических и горнотехнических задач для инженерного решения проекта реконструкции Рокского тоннельного комплекса и его дальнейшего безопасного функционирования. Если изменения геотехнических условий разреза за время эксплуатации комплекса затрагивают вопросы технологии работ и безопасности в процессе реконструкции, то геотектонические особенности дополнительно требуют прогнозирования и учёта возможных экстремальных осложнений в течение дальнейшей длительной эксплуатации. В период подготовки инженерно-геологического обоснования разреза для проходки тоннельного комплекса изыскания не могли быть обеспечены глубинными геофизическими исследованиями из-за отсутствия кадрового и аппаратурного ресурса. Работы ограничились картированием приповерхностных мелких нарушений вдоль профиля, расположенного на высотах до 1100 м над горизонтом тоннеля, результаты которых коррелировать на уровень выработок не имело существенного значения.

Таким образом, геолого-техническое состояние разреза выработок могло базироваться на уровне маршрутных геологических данных без каких-либо количественных и качественных определений параметров и масштабов неблагоприятных факторов воздействия на инженерное сооружение. В этих условиях применение геофизических методов на объекте позволило инструментально уточнить характер возможных событий, их реальные масштабы, основные физико-механические параметры пород, индикаторы геотехнического состояния среды и способы их оценки [Инструкция по применению..., 1977].

Результаты геофизических исследований представлены структурно-тектоническим разрезом вдоль линий полотна транспортной тоннели (рис. 3), а таблицы вычисленных значений физических и механических параметров разреза по отдельным интервалам. Дифференцирование разреза проведено на основе воздействия структурных особенностей разреза на волновую картину геофизических полей. Учёт литологического состава флишевой толщи, признанного не содержащим маркирующих границ по диэлектрической проницаемости, не проводился.

Таблица 1

					Коэффициент Пуассона
№ точки	№ профиля	V _P , m/s	V _S , m/s		$\sigma = \frac{0.5 - \left(\frac{V_s}{V_p}\right)^2}{1 - \left(\frac{V_s}{V_p}\right)^2}$
	PR0001-P0001	2(00			
1	PR0003-P0004	2690		0.594	0.242
1	PR0003-P0003		1570	0,384	0,242
	PR0004-P0004		1370		
	PR0005-P0001	2475			
2	PR0007-P0004	2473		0.566	0.264
2	PR0006-P0002		1400	0,300	0,204
	PR0007-P0006		1400		
	PR0008-P0001	2060			
2	PR0008-P0008	2900		0.560	0.272
5	PR0009-P0002		1660	0,500	0,272
	PR0009-P0005		1000		
	PR0011-P0001	2670			
4	PR0011-P0010	2070		0.642	0 149
	PR0011-P0002		1720	0,042	0,149
	PR0011-P0003		1720		
	PR0012-P0001	2560			
5	PR0012-P0003	2500		0.635	0.162
5	PR0012-P0002		1620	0,055	0,102
	PR0012-P0004		1020		
	PR0013-P0001	2475			
6	PR0014-P0012	2475		0.606	0.209
0	PR0014-P0004		1500	500	0,209
	PR0013-P0004		1500		
	PR0015-P0001	2500			
7	PR0015-P0005	2300		0.624	0.181
/	PR0015-P0002		1560	0,024	0,181
	PR0016-P0002		1500		
	PR0017-P0001	- 2400			
8	PR0019-P0001	2100		0.632	0.168
0	PR0018-P0002	_	1520	0,052	0,100
	PR0020-P0004		1520		
	PR0021-P0001	2730			
9	PR0022-P0001	2,50		0 598	0.221
	PR0021-P0002		1630	0,070	0,221
	PR0023-P0002		1630		

Скорости продольных (Vp), поперечных (Vs) волн и коэффициент Пуассона (σ)

56 _____

Ŷ	Плотность порол по	фонловым источникам									
п/п	место взятия пробы	и – поверхностные об-			Физико-ме:	канические сво	ойства по ге	офизическим	данным		
	На:	жения									
	Техтинская свита,	Мамисонская свита,	Пункт на-	Плот-	Модуль	Величина	Модуль	Модуль де-	Модуль	Постоян-	Предел
	T/M ³	T/M^3	блюдения,	ность,	упругости	$1 - \sigma$	упругости	формации	сдвига	ная сце-	прочности
			интервал	Γ/cM^3	динами-	$(1+\sigma)(1-2\sigma)$	статичес-	массива	(μ),	пления	на одно-
					ческий Е _g ,	-эпэепс-	кий Е _{ст}	$E_{ m ae\phi}, \Gamma\Pi a$	ГПа	(C),	осное сжа-
					ГПа	ления Е _{ст} гпа	ГПа			МПа	тие, МПа
-	Глинист та израст	OT OT	1	2 A 8	15.21	1 100	17 78	1 001	6 70	5 57	50.0
	няки 2.66-2.69	2.65-2.71	32^{50} - 34^{90}	0 1 0	17,01	1,170	14,70	1,004	0,47	4 <i>0</i> ,0	C,0C
5.	Известковые пес-	Мергель	T2	2,42	12,36	1,235	10,00	0,977	4,88	4,85	39,6
	чанники 2.64-2.71	груборасслан-	$28^{80} - 31^{20}$								
		цованный 2.66-2.68									
ю.	Органогенно-об-	Переслаивающие мер-	T3	2,56	18,24	1,266	14,41	1,169	7,26	5,93	58,5
	ломочные извест-	гели и полосчатые из-	$23^{86}-26^{26}$								
	няки 2.66-2.70	вестковые песчаники									
		2.67-2.71									
4.	Мергели 2.66-2.72		T4 20 ⁸³ -2323	2,48	17,12	1,064	16,10	1,185	7,56	6,06	60,7
Y		1	2 ST	2.45	1537	1 075	14 30	1 116	6.61	5 66	54.0
			17^{82} -20 ²²) Î)
6.	1	ı	T6	2,42	13,43	1,136	11,82	1,038	5,60	5,20	45,4
			12 ⁸⁰ -15 ²⁰								
7.	1	I	T7 9 ¹² -11 ⁵²	2,43	14,23	1,099	12,95	1,123	6,09	5,43	49,3
∞.	-	1	T8 5 ⁸¹ -821	2,40	13,23	1,075	12,31	1,092	5,71	5,25	46,0
			0 0 1 1 1 1						l L		i i
9.	1	I	T9 3 ²⁰ -5 ⁶⁰	2,50	19,18	1,149	16,70	1,182	5,76	5,28	55,6



Рис. 1. Точка 3 (ПК 25+01). Спектр частот ҮҮ-колебаний на сейсмограмме РR0010-Р0008



Рис. 2. Точка 3 (ПК 25+01). ZZ-запись PR0009–0007 на базе 120 м для определения коэффициента поглощения

Основные зоны активной трещиноватости проявлены на двух участках, ограниченных интервалами 560-1020 м и 1900-2390 м (далее отсчёт ведётся от северного портала). Ещё три зоны (интервалы 100-260 м, 1440-1600 м, 3230-3370 м) отмечаются хотя и меньшими мощностями, но отчетливо выраженным проявлением



Рис. 3. Кривые зависимости амплитуды колебания от расстояния для различных интервалов выработки.

тектонической деятельности и второстепенной ролью трещиноватости. Первые две зоны характеризуются развитием серий нарушений и интенсивной трещиноватости. Мощность нарушений достигает 20 м. Основные нарушения следует ожидать в интервалах 3240-3280 м, 2930 м, 2600 м, 1600 м, 1500 м, и 180-260 м. Ослабленные породы могут проявиться в интервале 3560-3620 м, 1600-1940 м и в полосе 300-600 м. В пределах приведенных участков по основным нарушениям ожидается избыточный приток воды.

Более детальное дифференцирование разреза позволяет выделить участки возможных вывалов в интервалах 3560-3590 м, 3655-3670 м, 3690-3715 м.

Интервал 2740-2780 м, возможно, характеризует зону контакта пород двух свит, так как к северу от него наблюдается усиление тектонических проявлений в виде отдельных нарушений и трещиноватости. Структурами, формировавшими зону контакта, являются мощные тектонические нарушения на отметках 2600 м и 2500 м, севернее которых интервал 1940-2380 м характеризуется чередованием устойчивых и ослабленных участков, где повышенное внимание при горнопроходческих работах требуется на всём участке. К северу от отметки 1940 м до отметки 1450 м участок характеризуется чередованием зон трещиноватости и серий крупных нарушений (1480 м, 1600 м). Возможно, что отмеченные выше две основные и три второстепенные зоны, с такими крупными локальными нарушениями, как выделенные на отметках 250 м, 1600 м, 2600 м, являются субширотными структурами высших порядков регионального Халацинского разлома.

Геофизические исследования проводились параллельно с горнопроходческими работами по реконструкции деривационной выработки, и текущие результаты исследований оперативно использовались для корректировки горных работ на предупреждение вывалов, обрушений горных пород, поступления напорных трещинных вод.





Выводы

Проведенный комплекс геофизических исследований был направлен на решение структурно-тектонических и геотехнических задач, что позволило бы техническим службам предусмотреть особенности при реконструкции и возможные осложнения геотектонического характер в процессе дальнейшей эксплуатации комплекса;

В русле целевого назначения исследования были проведены методом геолокационного зондирования и различными модификациями сейсмических наблюдений для изучения упругих, поглощающих и инженерно-сейсмологических свойств пород.

На базе полученных результатов упругих свойств разреза рассчитаны инженерно-геологические свойства среды, включая плотность и упругие параметры. Физико-механические параметры разреза, характеризующие геотектонические условия, определены на основе математических соотношений упругих параметров среды и её механических свойств;

По данным геолокационного зондирования, разрез вдоль выработок дифференцируется, в основном, по структурно-тектоническим признакам;

Из-за крутого падения флишевой толщи и малых мощностей пластов, отсутствуют объекты отражений, и литологический фактор не работает;

Выделены две мощные зоны нарушений и три второстепенные, в пределах которых имеет место наложение разрывной тектоники и трещинообразования, по всей видимости, за счёт горного давления. Обозначен контакт техтинской и мамисонской свит на уровне выработок, сделано предположение, что их контакт имеет тектоническую природу. Выделенные зоны увязаны с элементами Техтинской антиклинальной структуры;

Дана качественная оценка зонам нарушений, их водоотдаче и устойчивости, выделены основные интервалы зон нарушений, трещиноватости, участки возможных вывалов пород и водопритока;

Отмечается, что признаком зон активной трещиноватости является низкое значение коэффициента Пуассона. Обладающие наименьшими значениями этого параметра породы, представленные в точках 4-7 (рис. 3), характеризуются в волновых разрезах электромагнитного поля как зоны интенсивной трещиноватости. Показатель трещиноватости можно использовать в качестве признака для качественной оценки тектонической ситуации;

На основе анализа спектрограмм записей микросейсмических колебаний многоканальной сейсмостанции, сделано предположение о связи высокочастотной части спектра с зонами интенсивной трещиноватости, связанными с горным давлением.

Литература

1. Берзон И.С. Высокочастотная сейсмика. – М.: изд-во АН СССР, 1957.

2. Богаченко С.Е., Кулик Б.Ю. Оценки прочностных свойств грунтов сейсмическими методами // Транспортное строительство. – 1972. – № 11.

3. Гурвич И.И. Сейсмическая разведка. – М.: Недра, 1970.

4. Епинатьева А.М. О преломленных волнах в средах со слабой скоростной дифференциацией. // Известия АН СССР, сер. геофиз. – М., 1955. – №

5. Заалишвили В.Б. Физические основы сейсмического микрорайонирования. М: ОИФЗ РАН, 2000, с. 367.

6. Заалишвили В.Б., Рогожин Е.А. Оценка сейсмической опасности территории на основе современных методов детального сейсмического районирования и сейсмического микрорайонирования // В сборнике: Мониторинг и прогнозирование природных катастроф. Труды института геологии Дагестанского научного центра Российской Академии Наук. 2010. С. 251-262.

7. Заалишвили В.Б., Невская Н.И., Харебов А.К. Анализ инструментальных записей схода ледника Колка по данным локальной сети сейсмических наблюдений // Вестник Владикавказского научного центра. 2004. Т. 4. № 3. С. 58

8. Заалишвили В.Б., Дзеранов Б.В., Габараев А.Ф. Оценка сейсмической опасности территории и построение вероятностных карт // Геология и геофизика Юга России. 2011. № 1. С. 48-58.

9. Инструкция по применению сейсморазведки в инженерных изысканиях для строительства. РСН 45-77. – М., Госстрой РСФСР, 1977.

10. Кулаев И. Г., Кучиев А. А. Технический отчёт о результатах инженерно-геологических изысканий к инженерному проекту по объекту «Реконструкция автомобильной дороги Алагир (автомобильная дорога «Кавказ») – Нижний Зарамаг до границы с Республикой Грузия, тоннель км 93+300в РСО-Алания». ООО, Севосгеологоразведка, 2008.

11. Ляховицкий Ф.М., Парфиянович В.А. Использование ударной установки в производственных сейсмических работах // В сб.: «Разведочная геофизика». – Вып. 1. – М.: Недра, 1964.

12. Методические рекомендации по применению сейсмоакустических методов для изучения физико-механических свойств связных грунтов. – М.: ЦНИИС, 1976.

13. Методические рекомендации по определению состава, состояния и свойств грунтов сейсмоакустическими методами. – М.: ЦНИИС Минтрансстрой, 1985.

14. Милановский Е.Е., Хайн В.Е. Геологическое строение Кавказа. Очерки региональной геологии СССР. – М: изд-во МГУ, 1963. – Вып.8.

15. Никитин В.Н. Основы инженерной сейсмики. – М.: изд-во МГУ, 1981.

16. Ольховский Г.П., Агибалова В.В. Отчёт по инженерно-геологическим изысканиям в районе Рокского перевала. СОГКЭ, Северо-Кавказское ТГУ, 1973.

17. Ольховский Г.П., Тибилов С.М. Отчет по теме: «Составление специализированной геологической основы масштаба 1:50000 для прогнозной металлогенической карты Горной Осетии», ГГП, Владикавказ, 1998.

18. Павленкова Н.И., Смелянская Т.В. Методы определения скоростей по годографам преломленных волн // В кн.: «Геофизический сборник». – Вып. 29. – Киев: «Наукова думка» – 1969.

19. Савич А.И., Коптев В.И., Никитин В.Н., Ященко З.Г. Сейсмоакустические методы изучения скальных массивов пород. – М.: Недра, 1969.

20. Справочник геофизика, т. IV. «Сейсморазведка». – М.: Недра. 1966

DOI: 10.23671/VNC.2014.1.55410 INTEGRATION OF SEISMIC SURVEY AND GEOLOCATION SENSING METHODS FOR ALLOCATION OF GEOTECTONIC AND GEOTECHNICAL FEATURES OF THE ROKI TUNNEL CROSS SECTION

© 2014 Chotchaev Kh.O., Senior Scientist, Shepelev V.D.

Center of Geophysical Investigations of Vladikavkaz Scientific Centre RAS and RNO-A, Markova str. 93a, Vladikavkaz, Russia, 362002, E-mail: cgi_ras@mail.ru,

The question of the reconstruction of the Roki Tunnel and associated problems are considered. The detailed investigation of the rocks along the mine workings to differentiate cross-section into separate blocks was performed. Geophysical surveys were conducted, and mining workings on the reconstruction of derivative working as well was also performed.

Keywords: aggregation, geophysical surveys, geo-location sensing.