

Artículo

Análisis de estabilidad de la cueva volcánica El Mirador de los Túneles (Islas Galápagos, Ecuador) combinando métodos empíricos, numéricos, técnicas remotas y realidad virtual

Guido Rodríguez ¹, Maurizio Mulas ^{1,*}, Silvia Loaiza ¹ and Luis Jordá Bordehore ^{2,*}

- ¹ Escuela Superior Politécnica del Litoral, ESPOL, Facultad de Ingeniería en Ciencias de la Tierra, Campus Gustavo Galindo Km 30.5 Vía Perimetral, P.O. Box 09-01-5863, Guayaquil, Ecuador;
- Departamento de Ingeniería y Morfología del Terreno, Universidad Politécnica de Madrid, 28040 Madrid, España:
- Correspondencia: mmulas@espol.edu.ec (M.M.)

Resumen: El Mirador de los Túneles es una cueva volcánica con forma de tubo y estructura sinuosa 11 que se encuentra en las Islas Galápagos y que se ha formado como resultado del enfriamiento de 12 flujos de lava cercanos a la superficie. Al ser un sitio turístico existe un gran número de personas 13 que frecuenta esta formación natural a diario, sin embargo, las condiciones de seguridad no habían 14 sido definidas por un estudio geotécnico integral. En este trabajo de investigación se ha realizado 15 un análisis de estabilidad combinando metodologías empíricas en base a clasificaciones geomecáni-16 cas mediante el Índice Q de Barton y el recientemente creado Índice Geomecánico de Cavidades 17 (CGI), y modelación numérica con el método de elementos finitos. Para la creación de las secciones 18 de cálculo numérico y dimensiones de las diferentes partes críticas de la cueva se ha empleado una 19 modelización tridimensional a través de la técnica remota fotogramétrica Structure from Motion 20 (SfM). Para crear estos entornos de Realidad Virtual se ha aprovechado la fotogrametría y reposito-21 rios online (Sketchfab) y para visualizar recorridos el software Cospaces y Fotografía 360º (Google 22 Street View y equivalentes). Los resultados del análisis mostraron que lo largo del túnel existen 23 zonas puntuales con indicios de inestabilidad y hundimiento. Los parámetros geotécnicos obteni-24 dos a partir de los distintos métodos desarrollados lograron complementarse entre sí plasmando 25 una representación ingenieril mucho más precisa y realista del medio ambiente subterráneo. Se pre-26 senta un gráfico que recoge las dos metodologías empíricas Índice Q de Barton y CGI añadiendo 27 los Factores de Seguridad (FoS) obtenidos con la modelización. 28

Palabras clave: cueva volcánica, análisis de estabilidad, modelamiento numérico, fotogrametría, 29 Factor de seguridad. 30

31

1. Introducción

Las investigaciones sobre la estabilidad de túneles de lava son relativamente pocos 33 ya que principalmente los estudios se han centrado sobre cavidades kársticas [1,2]. Los 34 túneles de lava pueden tener un ancho de varios metros y, por lo general, discurren gran-35 des distancias por debajo de la superficie [3]. En general, las cuevas que perduran hasta 36 la actualidad son a menudo las generadas en macizos rocosos de buena a excelente calidad 37 [4]. La mayoría de las cavidades se encuentran en equilibrio, en un estado aparentemente 38 elástico, a pesar de la caída previa de grandes bloques delimitados por discontinuidades 39 [5]. 40

En las islas Galápagos existen numerosos túneles de lava. Charles Darwin fue uno de 41 los primeros en registrar túneles de lava en las Islas Galápagos en 1845 [6]. Estos túneles 42 naturales se forman cuando una capa superior de lava que fluye se enfría y forma una 43 costra mientras la lava fundida debajo de la superficie continúa fluyendo, a medida que 44

Citation: Rodriguez, G.; Mulas, M.; Loiza, S.; Jordá-Bordehore, L. Análisis de estabilidad de la cueva volcánica El Mirador de los Túneles (Islas Galápagos, Ecuador) combinando métodos numéricos, empíricos y técnicas remotas. Remote Sens. 2022, 14, x. https://doi.org/10.3390/xxxxx

Academic Editor: First name Last name

Received: date Accepted: date Published: date

Publisher's Note: MDPI stays neutral with regard to jurisdictional claims in published maps and institutional affiliations.



Copyright: © 2022 by the authors. Submitted for possible open access publication under the terms and conditions of the Creative Commons Attribution (CC BY) license (https://creativecommons.org/license s/by/4.0/).



1

2

3

4

5

6

7 8

9

el flujo disminuye la lava se vaciará formando túneles de lava [7]. Debido a que se locali-45zan generalmente a poca profundidad, son habituales en este tipo de cavidades los46skylight, que son puntos de los túneles de lava que no han logrado cerrarse completa-47mente [8]. Estas cavidades en algunos casos se sitúan muy cerca del sector urbano.48

El área de estudio corresponde a El Mirador de los Túneles, ubicado al sur de Santa 49 Cruz. El túnel alcanza una longitud estimada de 850 m en un sentido NW del área urbana 50 de Puerto Ayora. El sector de Mirador tiene una larga historia de problemas geotécnicos. 51 Se han reportado casos de hundimientos recientes de techos de cuevas en el transcurso de 52 trabajos de construcción [9]. Lastimosamente, a los 90 m de recorrido se encuentra tapo-53 nado por un relleno [10]. Se ha escogido este túnel de lava por varias razones: tiene una 54 tipología muy común y por tanto representativa, es de fácil acceso para la toma de datos 55 y se presentan riesgos para carreteras y casas. 56

Considerando las condiciones actuales del interior de la cueva, el objetivo del trabajo 57 de investigación consistió en caracterizar geomecánicamente el interior del túnel de lava. 58 Para esto fue necesario (i) la evaluación de la calidad de la masa rocosa combinando me-59 todologías empíricas en base a clasificaciones geomecánicas; (ii) la modelación numérica 60 del comportamiento geomecánico; y (iii) la aplicación de la técnica de fotogrametría digi-61 tal SfM (Structure from Motion) para definir la geometría. Además, una de las aportacio-62 nes del trabajo es la presentación de resultados empleando Realidad Virtual, para que los 63 análisis puedan ser cotejados por investigadores que no puedan acceder a la zona de es-64 tudio, estos recorridos virtuales, con diferentes grados de inmersión pueden ser aprove-65 chados por las autoridades locales para proyectos de divulgación. 66

Hasta la fecha, solo encontramos pocas publicaciones sobre la geomecánica de las cuevas de Galápagos [4,11,12]. Son trabajos de investigación pioneros en el análisis de la estabilidad de cuevas volcánicas por métodos empíricos.

2. Materiales and Métodos

2.1 El Mirador de los Túneles (Galápagos, Ecuador)

2.1.1 Contexto Geológico

El archipiélago de Galápagos es el producto de la actividad de hotspots ~1000 km al 73 oeste de América del Sur y 100 km al sur del Centro de Extensión de Galápagos (GSC), 74 una dorsal oceánica que separa las placas de Cocos y Nazca. [13]. El punto caliente de 75 Galápagos representa un proceso de suministro de magma que ha existido durante más 76 de 90 millones de años, mientras que la placa litosférica se ha movido miles de kilómetros 77 en el mismo intervalo de tiempo, llevándose los volcanes generados por el punto caliente 78 [14,15]. Entre las islas del archipiélago de Galápagos, San Cristóbal es la isla más antigua 79 con ~4 millones de años y Fernandina es la isla más joven con ~0,5 millones de años [16]. 80

Las lavas de Santa Cruz se pueden dividir en la serie Plataforma (Platforms serie), 81 que son sedimentos marinos y la serie Escudo (Shield serie) que son flujos de lava basálticos [18]. Las lavas de la serie Plataforma son las más antiguas con una edad de 1,3 a 1,1 83 millones de años, mientras que las más jóvenes están representadas por la serie Escudo que oscilan entre 590 \pm 27 millones de años y 24 \pm 11 millones de años [16]. 85

Santa Cruz es una isla con una altura máxima de 950 m sobre el nivel del mar constituida por un volcán escudo de forma elíptica. Los conos volcánicos monogenéticos están alineados a lo largo de la serie de fallas normales E-W, así como los sinkholes de más de 100 m de diámetro [19].

El sector meridional de la isla está caracterizado por la presencia de grandes flujos de 90 lava de tipo "pahoehoe" y de tipo "aa". La presencia de un tipo o del otro está estrictamente 91 relacionado a las variaciones de pendiente y a la viscosidad que tiene el magma en el lugar 92 [20]. Los flujos de tipo pahoehoe están definidos por su alta fluidez y por su superficie lisa 93 y plegada a manera de "cuerda" lo que permite comprender las direcciones principales de 94 movimiento de los flujos. Los flujos de tipo "aa" están caracterizados por superficies 95

71

67

68

69

70

altamente irregulares y fragmentos de rocas muy vesiculares. Ambas tipologías de flujo de lavas pueden generar estructuras en su interior conocidas en bibliografía como túneles de lava (Figura 2a) o túmulos (de forma circular o sinusoidal elongada, con altura del orden del metro) [21].



Figura 1. (a) Se proporciona la edad geológica aproximada del archipiélago (My = millones de años). El mapa de Galápagos es tomado de [17]. (b) Mapa geológico de las Islas Galápagos.

Las lavas del túnel son de composición basálticas caracterizados por su alta vesicularidad (± 40%) con vesículas aisladas entre ellas de tamaño medio de 2-3 mm de forma sub-redondeada (Figura 2b). Las muestras son de textura afírica con bajo porcentaje de cristalinidad (2-3%). La matriz aparece localmente meteorizada por procesos de palagonización debido presumiblemente a deposición en substrato húmedo [22]. 108



(a)

(b)

Figura 2. Túnel de lava El Mirador de los Túneles. (a) Entrada principal. (b) Muestra de lava del111sector Mirador.112

2.1.2 Descripción del sitio

El túnel de lava "El Mirador de los Túneles" se ubica a 1,4 Km al noroeste del poblado 114 de Puerto Ayora (Figura 3b) dentro de la jurisdicción del cantón Santa Cruz, provincia de 115 Galápagos (Figura 3a) a 85 m sobre el nivel del mar. La altura media es de 5,9 m y el ancho 116 de 5,5 m, y en promedio la sección transversal es de 27 m² [10]. 117

109 110

113

102



Figura 3. Localización del área de estudio. (a) Islas Galápagos, Ecuador. (b) En color negro, trazo inferido del mapa El Mirador de los Túneles.

El Mirador de los Túneles presenta dos tramos principales. El primer tramo, ubicado 126 cerca de la carretera principal, está abierto al público; y el segundo tramo se desarrolla por 127 debajo del sector urbano, que no es fácilmente visitable. 128

El tramo turístico presenta sección trasversal en forma de maní. En las paredes se 129 presentan estrías (Figura 4a) que representan variaciones del caudal y periodos de estabi-130 lidad del flujo. A media altura se observa un principio de formación de techo que se 131 vuelve más marcado en dirección SE. Antes de llegar al sector donde se encuentra el re-132 lleno existe una abertura en el techo que no logra cerrarse denominada skylight (Figura 133 4b). A nivel geotécnico es importante distinguir los skylight de los sinkholes. El tramo del 134 túnel que se encuentra por abajo del sector urbano actualmente puede ser visitado solo en 135 breves tramos, además de que es muy peligroso entrar. 136



(b)

Figura 4. Interior del túnel de lava El Mirador de los Túneles. (a) Estrías en las paredes del túnel. (b) Estructura tipo skylight.

2.2 Caracterización Geomecánica

137 138

139

140

124

2.2.1 Clasificaciones geomecánicas

Para evaluar la estabilidad del macizo rocoso, se ha recurrido al empleo de las clasi-143 ficaciones geomecánicas y al análisis empírico. Esta forma de análisis se lleva aplicando 144 de forma efectiva al diseño de túneles desde la década de 1970s. Las clasificaciones geo-145 mecánicas consisten en otorgar calificaciones a varios parámetros claves y obtener un ín-146 dice (valor numérico) que representa la calidad de una masa rocosa. Pueden ser herra-147 mientas de ingeniería muy útiles, no solo porque proporcionan un punto de partida para 148 el diseño del soporte del túnel, sino también porque obligan a los usuarios a examinar las 149 propiedades del macizo rocoso de una manera muy sistemática [23]. Es importante com-150 prender las limitaciones de los esquemas de las clasificaciones geomecánicas [24] y que su 151 uso no reemplaza (ni puede) reemplazar algunos de los procedimientos de diseño más 152 elaborados [23]. 153

Los métodos empíricos de análisis de estabilidad están estrechamente ligados a estas clasificaciones geomecánicas de macizos rocosos: se basan en el análisis retrospectivo (back-analysis) de numerosos casos prácticos en los cuales se ha analizado la estabilidad de un hueco, mediante una o varias de las clasificaciones [11]. Su utilidad radica en la facilidad de su aplicación y en los buenos resultados conseguidos en muchos casos [25].

En este trabajo se emplearon las clasificaciones geomecánicas más utilizadas actualmente que son el Índice Q [26] y el sistema RMR [27]. Además, se complementó el estudio con el recientemente creado Índice Geomecánico de Cavidades (CGI) [28] lo que permite la comparación y validación de los resultados de calidad de roca.

El CGI se inspiró en la metodología de clasificación geomecánica de Bieniawski [27] 163 con la suma de variables ponderadas según rangos de análisis y cuyo resultado indica la 164 calidad geomecánica del material evaluado. El modelo CGI ha sido implementado en cuevas de hierro cerca de áreas mineras que deben conservar su integridad física de acuerdo 166 con la legislación brasileña vigente [28]. La fórmula CGI se demuestra en la siguiente expresión: 168

$CGI = \alpha RMR + \beta HR + \gamma CS + \delta CT$	169
Donde:	170
α RMR = Valor asignado a la clasificación del macizo rocoso	171
β HR = Valor asignado al radio hidráulico	172
γ CS = Valor asignado a la forma del techo	173
δ CT = Valor asignado al espesor del techo	174
Después de haber definido los valores de las cuatro variables del sistema se realiza	175
uma de las puntuaciones correspondientes. El valor del CGI oscila entre 0 y 100, y es	176

la suma de las puntuaciones correspondientes. El valor del CGI oscila entre 0 y 100, y es
mayor cuanto menor sea la susceptibilidad a la inestabilidad estructural. La Tabla 1 mues tra las cinco clases de CGI y sus respectivos niveles de susceptibilidad a la inestabilidad
178
estructural de los vanos.

Tabla 1. Clases de CGI y sus niveles de susceptibilidad a la inestabilidad estructural [28].

Susceptibilidad a la inestabilidad estruc- tural	CGI	Color
Muy bajo	81 - 100	
Bajo	61 - 80	
Moderado	41 - 60	
Alto	21 - 40	
Muy alto	0 - 20	

2.2.2 Estaciones geomecánicas

Para este estudio se optó por una metodología de análisis basada en la realización de estaciones geomecánicas determinando in situ diversos parámetros geomecánicos, lo que permite estimar el RMR, Índice Q, GSI y otros parámetros de cálculo. 184

142

180

Las estaciones geomecánicas permiten valorar desde el punto de vista geotécnico una cavidad donde tenemos acceso hacia el interior y en muchos casos es inviable o se desaconseja efectuar sondeos y ensayos de laboratorio, ambos destructivos [29]. El número de estaciones y su ubicación dependen de las condiciones favorables del terreno (afloramientos existentes y accesibilidad) y la representatividad [30]. En cada estación se tomaron los datos que nos permitieron caracterizar adecuadamente el macizo rocoso, especialmente las discontinuidades y sus parámetro resistentes.

2.2.3 Análisis numérico

Mediante el análisis numérico tenso deformacional podemos determinar zonas sobrecargadas y movimientos del terreno. 193

Los modelos numéricos son programas informáticos que pueden simular el comportamiento mecánico de una unidad de roca sometida a un conjunto de entornos iniciales predefinidos tales como condiciones de contorno, tensiones in situ y geometría [31].

En este estudio, se determinaron los esfuerzos y se evaluaron los efectos de las alteraciones en la presión activa dentro de la caverna mediante el software Examine 2D considerando un único material. Examine 2D es un programa informático de elementos de contorno desarrollado para el análisis de tensión elástica bidimensional de excavaciones subterráneas [32]. Estos modelos realizados mediante elementos de contorno tienen ciertas limitaciones en casos de espesores más pequeños y aplicación de cargas. 203

En el análisis numérico del túnel de lava se escogió una de las secciones y se le asignaron valores de resistencia del macizo rocoso en base al criterio de Hoek-Brown para materiales basálticos (Tabla 2). En este criterio se combina tanto ensayos de laboratorio como observaciones de campo. Se ha utilizado el programa Rocdata de la casa Rocscience para el cálculo de los parámetros. 208

Parámetro	Valor
sigmac	25 MPa
GSI	55
mi	25
D	0
γ	0.028 MN/m3
Erm	6668 MPa
σtmass	-0.034 MPa

Tabla 2. Envolvente de Hoek-Brown. Parámetros y valores correspondientes.

Note: σc , Resistencia a la compresión simple; GSI, Índice de resistencia geológica; mi, Constante de roca intacta; D, Disturbancia; γ , peso específico; Erm, módulo de deformación de macizo; σ tmass, resistencia a tracción del macizo. 212

2.2.4 Fotogrametría

La fotogrametría es una técnica mediante la cual se puede obtener información volumétrica que describe las estructuras de la superficie aprovechando el paralaje, es decir, la diferencia en la posición aparente de un objeto, dada la perspectiva variable proporcionada por imágenes superpuestas capturadas desde diferentes puntos de vista [33]. El enfoque es más adecuado para imágenes con un alto grado de superposición que capturan la estructura tridimensional completa de la escena vista desde una amplia gama de posiciones o, como sugiere el nombre, imágenes derivadas de un sensor en movimiento [34].

213

221 222 223

224

209



Figura 5. (a) Nube de puntos 3D generada en Agisoft Metashape con vista al skylight. (b) Nube de puntos 3D generada en Cloud Compare. (c) Fotografía tomada en el interior del túnel de lava.

En comparación con otros métodos tradicionales de fotogrametría de corto alcance, la 244 técnica Structure from Motion (SfM) tiene muchas ventajas, como alta eficiencia, flujos de 245 trabajo flexibles y sin supervisión de expertos [35]. La técnica SfM permite obtener un con-246 junto de coordenadas xyz, o nube de puntos 3D, del macizo rocoso. Dicha información 247 geométrica y óptica puede ser empleada para la extracción de parámetros que caracterizan 248 el macizo rocoso o la detección de cambios de forma remota [36]. Por lo tanto, se eliminan 249 los problemas de inaccesibilidad y sesgo en la recopilación de grandes cantidades de datos, 250 dando como resultado resultados más representativos y precisos [37]. 251

Para la generación del modelo 3D del interior del túnel de lava se tomaron un total de 252 2079 fotografías desde diferentes ángulos y puntos usando un iPhone 13. Para poder orien-253 tar y escalar la nube de puntos 3D, obtenida mediante SfM, es necesario tener las coorde-254 nadas precisas de algunos puntos de control, al menos tres, de la superficie del terreno de 255 la zona cartografiada [38]. Con la ayuda del software Agisoft Metashape [39] se obtuvo la 256 nube de puntos 3D. Todos los archivos de nube de puntos se exportaron a formato xyz para que el procesamiento se realice utilizando CloudCompare [40]. Los diferentes parámetros levantados a partir de las estaciones geomecánicas fueron comparados con los datos que se pudieron obtener del modelo para constatar su precisión.

3. Resultados

261

3.1 Geometría de la cueva mediante fotogrametría

La reconstrucción tridimensional del túnel de lava fue realizada a partir de un con-263 junto de fotografías captadas desde las distintas estaciones geomecánicas del proyecto. Di-264 chas estaciones fueron levantadas en campo por lo que algunos datos, dadas las condicio-265 nes de la cavidad, necesitaron ser tomados utilizando fotogrametría. 266

Previamente se estableció el lugar idóneo para la colocación de los puntos de control, 267 se diseñó un tablero donde se colocaron tres marcas que sirvieron para la orientación y el 268 escalado del modelo. De esta manera, con la medición de las distancias entre puntos se 269 pudo calcular las coordenadas relativas, siendo el punto "1" el punto de partida (0,0,0). 270

242

243

271

272

273

274

279

280





modelo.



Figura 7. Modelo sombreado en 3D del túnel de lava estudiado. (a) Vista a entrada principal. (b) Vista a skylight. (c) Trazado del exterior del túnel.

Finalmente, se fijaron dos planos de control en el interior del túnel marcados con plas-281tilina de distintos colores, esto para comprobar la correcta orientación de las discontinui-282dades, y determinar la diferencia que existe entre el levantamiento de datos en campo y la283técnica SfM. Existe una diferencia de valores entre 6° y 10° que se puede manejar y validar284el trabajo. Asimismo, no existen inconvenientes con la medición de las dimensiones de las285discontinuidades debido a que el modelo se encuentra escalado.286



Figura 8. Medición de discontinuidades en software Cloud Compare y comparación con datos tomados en campo.

En la Tabla 3, se muestran los parámetros de las clasificaciones geomecánicas que se 291 han podido determinar a partir de la técnica SfM. Se presentan mejores resultados cuando 292 las discontinuidades presentes en el modelo se ajustan a una escala adecuada para la toma 293 de datos. 294

Tabla 3. Parámetros usados para caracterizar el macizo rocoso. Adapatado y modificado de [41]. 295

Parámetro	Adquisición	Fuente de datos	SfM Descripción
Resistencia de la roca	UCS	Campo, laboratorio	No es posible determinar
Rock Quality Designa-	Núcleo de perforación,	Compo SfM	Es posible determinar siempre que existan fotogra-
tion (RQD)	análisis geométrico	Campo, Silvi	fías de alta resolución para generación de modelo
Espaciamiento	Núcleo de perforación, análisis geométrico	Campo, SfM	Es posible determinar sin problemas
Persistencia	Análisis geométrico	Campo, SfM	Es posible determinar sin problemas
Apertura	Análisis geométrico	Campo, SfM	No es posible determinar cuándo se encuentra en es- cala milimétrica
Rugosidad	Análisis geométrico	Campo, SfM	Es posible determinar siempre y cuando sea por esti- mación visual
Relleno	Análisis geométrico	Campo, imágenes	No es posible determinar
Alteración	Inspección visual	Campo, imágenes	No es posible determinar
Agua subterránea	Inspección visual	Campo	No es posible determinar

3.2 Evaluación de la estabilidad mediante clasificaciones geomecánicas

Se ha utilizado el Índice Q de Barton [26], el sistema RMR de Bieniawski [27] y el Índice Geotécnico de Cavidades [28] durante el levantamiento in situ de las estaciones geomecánicas a lo largo de la cavidad subterránea. Se han establecido cuatro estaciones geo-299 mecánicas para evaluar la calidad del macizo rocoso, las mismas que se encuentran en el 300

296

287

288

289

290

tramo accesible a pie al NW antes del cruce de la carretera. El resto del túnel ha sido inferido debido a las diversas complicaciones que se presentan para acceder. 302

Los valores de calidad de roca y observaciones mapeadas para el Índice RMR de Bieniawski se resumen en la Tabla 4 donde la cueva volcánica presenta una calidad de roca media. Por otro lado, a partir de los valores obtenidos usando el Índice Q de Barton (Tabla 5) se ha determinado que el macizo rocoso corresponde a una calidad de roca pobre. Finalmente, la Table 5 muestra el resultado del mapeo de las variables CGI que corresponde a una susceptibilidad a la inestabilidad estructural moderada (Figura 9). 303

			Estac	iones	
Pará	metros	1	2	3	4
R	MR1	3	12	4	4
R	MR2	16	10	18	16
R	MR3	8	8	10	9
	Persistence	2	4	4	4
	Aperture	1	1	1	1
RMR4	Roughness	3	3	3	3
	Infilling	6	6	6	6
	Weathering	5	6	6	5
R	MR5	15	15	15	15
RMF	R básico	59	65	67	63
RMR (orregido	49	55	.57	.53

Tabla 4. Determinación del Índice RMR a partir de las estaciones geomecánicas definidas.

Note: RMR1, Uniaxial Compression Strength (UCS); RMR2, Rock Quality Designation (RQD); RMR3,310Spacing of discontinuities; RMR4, Condition of discontinuities; RMR5, Ground water.311

Tabla 5. Determinación del Índice Q a partir de las estaciones geomecánicas definidas.

Estaciones Parámetros 1 2 3 4 RQD (%) 78 50 90 80 2 x 9 18 18 9 Jn 3 3 3 3 Jr 2 2 1 3 Ja 1 1 1 1 Jw SRF 5 5 5 5 1.50 1.77 Q 1.30 1.67 Descripción o calidad Poor Poor Poor Poor

Note: RQD, Rock Quality Designation; Jn, Joint set number; Jr, Joint roughness number; Ja, Joint313alteration number; Jw, Joint water reduction; SRF, Stress reduction factor.314

Tabla 6. Determinación del CGI a partir de las estaciones geomecánicas definidas.

			Estac	iones	
Pa	rámetros	1	2	3	4
	RMR Bieniawski	49	55	57	53
RMR	Descripción	Regular	Regular	Regular	Regular
	CGI Puntaje	39	39	39	39
	Hydraulic Radius	2.39	2.61	2.37	2.76
HR	Descripción	Large	Large	Large	Large
	CGI Puntaje	0	0	0	0

309

312

\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc

CS	Shape				
	Descripción	Planar	Arch	Arch	Arch
	CGI Puntaje	6	10	10	10
	Ceiling Thickness	1	3.60	1.50	2
CT	Descripción	Small	Regular	Small	Small
	CGI Puntaje	0	3	0	0
	CGI	45	52	49	49
Clase de CGI					

Note: RMR, Rock Mass Rating; HR, Hydraulic Radius; CS, Ceiling Shape; CT, Ceiling Thickness.



Figura 9. Zonificación del túnel de lava según la evaluación geomecánica aplicando el método CGI 318 319 en las estaciones geomecánicas del túnel.

De esta manera, cada una de las metodologías de análisis aplicadas se han comple-320 mentado entre sí. Existen desprendimientos antiguos, pero no se aprecian grandes inesta-321 bilidades a excepción de algunos bloques justo en la entrada como en la parte donde se 322 sitúan las estaciones 2 - 3 y que deberán ser monitoreados.

3.3 Evaluación de la estabilidad mediante análisis empírico

Para el análisis de estabilidad de la cueva volcánica se ha empleado un gráfico espe-325 cífico donde se introduce en el eje de las 'X' los valores obtenidos del Índice Q, el RMR o el 326 CGI dependiendo del caso; y en el eje de las 'Y' el valor del unsuported span. Los puntos 327 generados indican el estado en el que se encentra el túnel de lava para cada estación levan-328 tada. 329

En la Figura 10, es posible evidenciar que todas las secciones analizadas se encuentran 330 entre la zona estable y la de transición. El resultado se debe a que el ancho del túnel es 331 bastante amplio y el Índice Q presenta valores bajos. 332

316

323

317



333

Figura 10. Representación gráfica de la estabilidad del túnel de lava para cada estación geomecánica334en relación a valores del Índice Q. Adaptado y modificado de [5].335

En la Figura 11 y 12, se presentan las secciones analizadas para el RMR y para el CGI, 336 respectivamente. Los valores del RMR oscilan entre 49-57 y los valores del CGI oscilan 337 entre 45-52. A partir de los puntos estacionados en el gráfico se asume que, el túnel es globalmente estable, pero se aprecia la caída de bloques y lajas inestables en el techo. 339



Figura 11. Representación gráfica de la estabilidad del túnel de lava para cada estación geomecánica341en relación a valores del RMR. Adaptado y modificado de [12].342



Figura 12. Representación gráfica de la estabilidad del túnel de lava para cada estación geomecánica 344 en relación a valores del CGI. Adaptado y modificado de [12]. 345

3.4 Análisis tenso deformacional

Se ha realizado el cálculo de elementos finitos en la sección donde se ha levantado la 347 estación geomecánica 3. Dado que el régimen es elástico se escogió el programa Examine 348 2D que trabaja con elementos de contorno; y se han considerado diferentes escenarios para 349 comparar. 350

En la Figura 13, se muestran los resultados del modelamiento sin considerar sobre-351 cargas en la superficie. Los desplazamientos totales son despreciables, y desde el punto de 352 vista elástico la cavidad está estabilizada. Sin embargo, se aprecian enormes bloques inestables en la entrada que se mantienen in situ únicamente por la rugosidad e imbricación de las discontinuidades. De la generación del gráfico de strength factor, es posible deducir 355 que salvo zonas muy puntuales donde se acumulan tensiones no se esperan efectos ten-356 sionales en el túnel.



Figura 13. Modelamiento de la estación 3 del túnel de lava. (a) Strength factor tension. (b) Desplaza-360 mientos totales. 361

346

343

353 354

357

358

En la Figura 14, se presenta un gráfico que muestra la correlación de información para 362 la estación geomecánica 3. Dicha estación presenta un factor de seguridad de 1.2 y valores 363 medios o moderados de CGI. Se espera que el modo de fallo sea el de caída de bloques tal 364 y como se aprecia en el terreno. 365



Figura 14. El gráfico muestra las dos metodologías empíricas Índice Q de Barton y CGI con la adición del Factor de Seguridad. Adaptado y modificado de [5].

Se ha realizado una segunda modelización donde se determinaron los escenarios más desfavorables para el desarrollo del modelo. Para ello se ha fijado la clave en menos de 1m manteniendo todos los demás parámetros idénticos.

En la Figura 15 se aprecia que no hay desplazamientos. Las tensiones alrededor de la cavidad son pequeñas y solo hay concentraciones puntuales de tensión en los hastiales y 373 parte del techo de la cueva. 374





Se ha simulado una carga de 20 KN/m2. Esta carga se ha repartido por la superficie a 379 modo de losa en toda la cavidad para analizar su interacción. 380

366 367

368

369 370

371 372

Del análisis de la Figura 16 se determina que con la sobrecarga simulada no existen 381 desplazamientos relevantes y las tensiones alrededor de la cueva son mayores que los es-382 cenarios anteriores con énfasis en ciertas zonas alrededor de los hastiales y el techo. Sin 383 embargo, se puede decir que la cueva sigue siendo estable. 384



Figura 16. (a) Strength factor tension con una sobrecarga de 0,02 MPa. (b) Desplazamientos totales con sobrecarga de 0,02 MPa. 388

4. Conclusiones

La aplicación de un estudio de tipo geotécnico permitió definir las condiciones de 390 estabilidad y seguridad en las que se encuentra el túnel de lava El Mirador de los Túneles. 391 Con el levantamiento de información en campo y la metodología aplicada para su análisis 392 se ha determinado que no se advierten problemas de inestabilidad. Eso sí, hay que consi-393 derar que existen zonas específicas a lo largo del túnel donde la seguridad no está del todo garantizada.

Con la técnica fotogramétrica SfM se ha podido generar un modelo geométrico que 396 permitió la adquisición de datos que fueron difíciles de tomar in situ y que sirvieron para 397 completar los parámetros establecidos en las clasificaciones geomecánicas. Es importante 398 mencionar que las técnicas remotas no sustituyen al levantamiento de campo y la toma 399 manual, sino que son complementarias a estas. 400

Se han elaborado diferentes gráficos que se compararon con los métodos empíricos usados. Los valores resultantes a partir del Índice Q presentaron el menor puntaje en comparación con el RMR y el CGI sin embargo fueron los que mejor se ajustaron a las condiciones del túnel y a los modelos numéricos desarrollados.

Finalmente, se observaron algunas aperturas en el techo y desprendimientos de roca 405 antiguos, por tanto, deberán realizarse monitoreos constantes y restringir el paso de los 406 visitantes. 407

Author Contributions: Conceptualization, G.R., M.M., S.L. and L.J.B.; methodology, G.R. and L.J.B.; 409 software, G.R. and L.J.B.; validation, G.R. and L.J.B.; formal analysis, G.R.; investigation, G.R., M.M. 410 and L.J.B.; writing-original draft preparation, G.R.; writing-review and editing, G.R., M.M., S.L. 411 and L.J.B.; supervision, M.M., S.L. and L.J.B. All authors have read and agreed to the published 412 version of the manuscript." 413

Funding: This research is part of a master thesis of the Geotechnics Master Program of the Faculty 414 of Engineering in Earth Sciences (FICT, acronym in Spanish) of ESPOL Polytechnic University in 415 Guayaquil, Ecuador. 416



389

394 395

401

402

403

404

	Data Availability Statement: The data presented in this study are available in article and supple- mentary material.	417 418
	Acknowledgments: This work has been made possible thanks to support from ESPOL Polytechnic University. The authors would like to thank two anonymous reviewers for their constructive comments and the editorial office for the editorial handling.	419 420 421
	The research has been granted from Polytechnical University of Madrid through the Innovative Project: flipped classroom and virtual volcanoes UPM 2022. "Volcanes virtuales: aula invertida de geotecnia de materiales volcánicos a través de entornos virtuales y TICs" Proyecto de Innovación Educativa UPM IE22.0404.	422 423 424 425
	Conflicts of Interest: The authors declare no conflict of interest.	426
Refe	rencias	427
(1)	Barton, N. Unsupported Underground Openings. In Rock Mechanics Discussion Meeting, Befo, Swedish Rock Mechanics Research	428
	Foundation, Stockholm; 1976; pp 61–94.	429
(2)	Waltham, T.; Bell, F. G.; Culshaw, M. G.; Knez, M.; Slabe, T. Sinkholes and Subsidence: Karst and Cavernous Rocks in Engineering	430
	and Construction; Springer, 2005; Vol. 382.	431
(3)	Huff, W. D.; Owen, L. A. Volcanic Landforms and Hazards; Elsevier, 2015. https://doi.org/https://doi.org/10.1016/B978-0-12-	432
	409548-9.09512-9.	433
(4)	Jordá Bordehore, L.; Toulkeridis, T. Stability Assessment of Volcanic Natural Caves–Lava Tunnels–Using Both Empirical and	434
	Numerical Approach, Case Studies of Galapagos Islands (Ecuador) and Lanzarote Island (Canary-Spain). In ISRM	435
	International Symposium-EUROCK 2016; OnePetro, 2016.	436
(5)	Jordá Bordehore, L. Stability Assessment of Natural Caves Using Empirical Approaches and Rock Mass Classifications. Rock	437
	Mech. Rock Eng. 2017, 50 (8), 2143–2154.	438
(6)	Halliday, W. R. A Short History of Vulcanospeleology. In <i>Ninth International symposium on vulcanospeleology</i> ; 1999.	439
(7)	Espinasa, L.; Garvey, R.; Espinasa, J.; Fratto, C. A.; Taylor, S.; Toulkeridis, T.; Addison, A. Cave Dwelling Onychophora from	440
$\langle 0 \rangle$	a Lava Tube in the Galapagos. Subterr. Biol. 2015, 15.	441
(8)	Jorda Bordenore, K.; Navas Guzman, L.; Jorda Bordenore, K.; Komero Crespo, P. L.; Duran Valsero, J. J. Turismo Subterraneo	442
(9)	Constantin S: Toulkeridis T: Moldovan O T: Villacís M: Addison A Caves and Karst of Equador-State-of-the-Art and	443
()	Research Perspectives <i>Phys. Geogr.</i> 2019 40 (1) 28–51	444
(10)	Gallardo, G: Toulkeridis, T. Cuevas Volcánicas y Otras Atracciones Espeleológicas: 2008	446
(10)	https://doi.org/10.13140/RG.2.1.3404.4561.	447
(11)	Jordá Bordehore, L.; Toulkeridis, T.; Romero Crespo, P. L.; Jordá Bordehore, R.; García Garizabal, I. Stability Assessment of	448
. ,	Volcanic Lava Tubes in the Galápagos Using Engineering Rock Mass Classifications and an Empirical Approach. Int. J. Rock	449
	Mech. Min. Sci. 2016, 89, 55–67.	450
(12)	Bastidas, G.; Soria, O.; Mulas, M.; Loaiza, S.; Bordehore, L. J. Stability Analysis of Lava Tunnels on Santa Cruz Island	451
	(Galapagos Islands, Ecuador) Using Rock Mass Classifications: Empirical Approach and Numerical Modeling. Geosciences	452
	2022 , <i>12</i> (10), 380.	453
(13)	Geist, D.; Naumann, T.; Larson, P. Evolution of Galápagos Magmas: Mantle and Crustal Fractionation without Assimilation.	454
	J. Petrol. 1998 , 39 (5), 953–971.	455
(14)	Hoernle, K.; van den Bogaard, P.; Werner, R.; Lissinna, B.; Hauff, F.; Alvarado, G.; Garbe-Schönberg, D. Missing History (16–	456
	71 Ma) of the Galápagos Hotspot: Implications for the Tectonic and Biological Evolution of the Americas. Geology 2002, 30	457
	(9), 795–798.	458

(15) Werner, R.; Hoernle, K.; Barckhausen, U.; Hauff, F. Geodynamic Evolution of the Galápagos Hot Spot System (Central East

	Pacific) over the Past 20 My: Constraints from Morphology, Geochemistry, and Magnetic Anomalies. Geochemistry, Geophys.	460
	Geosystems 2003 , 4 (12).	461
(16)	White, W. M.; McBirney, A. R.; Duncan, R. A. Petrology and Geochemistry of the Galápagos Islands: Portrait of a Pathological	462
	Mantle Plume. J. Geophys. Res. Solid Earth 1993, 98 (B11), 19533–19563.	463
(17)	Štefka, J.; Hoeck, P. E. A.; Keller, L. F.; Smith, V. S. A Hitchhikers Guide to the Galápagos: Co-Phylogeography of Galápagos	464
	Mockingbirds and Their Parasites. BMC Evol. Biol. 2011, 11 (1), 1–19.	465
(18)	Bow, C. S. The Geology and Petrogeneses of the Lavas of Floreana and Santa Cruz Islands: Galapagos Archipielago; University of	466
	Oregon, 1979.	467
(19)	D'Ozouville, N.; Deffontaines, B.; Benveniste, J.; Wegmüller, U.; Violette, S.; de Marsily, G. DEM Generation Using ASAR	468
	(ENVISAT) for Addressing the Lack of Freshwater Ecosystems Management, Santa Cruz Island, Galapagos. Remote Sens.	469
	Environ. 2008, 112 (11), 4131–4147.	470
(20)	Gregg, T. K. P. Patterns and Processes: Subaerial Lava Flow Morphologies: A Review. J. Volcanol. Geotherm. Res. 2017, 342, 3–	471
	12.	472
(21)	Calvari, S.; Pinkerton, H. Formation of Lava Tubes and Extensive Flow Field during the 1991–1993 Eruption of Mount Etna.	473
	J. Geophys. Res. Solid Earth 1998 , 103 (B11), 27291–27301.	474
(22)	Mulas, M.; Cioni, R.; Andronico, D.; Mundula, F. The Explosive Activity of the 1669 Monti Rossi Eruption at Mt. Etna (Italy).	475
	J. Volcanol. Geotherm. Res. 2016, 328, 115–133.	476
(23)	Hoek, E. Practical Rock Engineering; 2000.	477
(24)	Palmstrom, A.; Broch, E. Use and Misuse of Rock Mass Classification Systems with Particular Reference to the Q-System.	478
	Tunn. Undergr. Sp. Technol. 2006 , 21 (6), 575–593.	479
(25)	Alejano Monge, L.; Ramírez Oyanguren, P. Mecánica de rocas : fundamentos e ingeniería de taludes; Red DESIR: Madrid, 2004.	480
(26)	Barton, N.; Lien, R.; Lunde, J. Engineering Classification of Rock Masses for the Design of Tunnel Support. Rock Mech. 1974,	481
	6 (4), 189–236.	482
(27)	Bieniawski, Z. T. Engineering Rock Mass Classifications: A Complete Manual for Engineers and Geologists in Mining, Civil, and	483
	Petroleum Engineering; John Wiley & Sons, 1989.	484
(28)	Brandi, I.; Barbosa, M.; Barata, A.; De Paula, R.; Correa, T.; Lima, H.; Osborne, R. Cave Geomechanical Index (CGI).	485
	Classification and Contribution to the Conservation of Natural Caves in the Iron Mines. Geoconservation Res. 2020, 3 (2), 134-	486
	161.	487
(29)	Jordá, L.; Tomás, R.; Arlandi, M.; Abellán, A. Manual de Estaciones Geomecánicas y Descripción de Macizos Rocosos En	488
	Afloramientos. Madrid, España 2016.	489
(30)	Carrión-Mero, P.; Briones-Bitar, J.; Morante-Carballo, F.; Stay-Coello, D.; Blanco-Torrens, R.; Berrezueta, E. Evaluation of	490
	Slope Stability in an Urban Area as a Basis for Territorial Planning: A Case Study. Appl. Sci. 2021, 11 (11), 5013.	491
(31)	Kainthola, A.; Singh, P. K.; Wasnik, A. B.; Sazid, M.; Singh, T. N. Finite Element Analysis of Road Cut Slopes Using Hoek	492
	and Brown Failure Criterion. Int J Earth Sci Eng 2012, 5 (5), 1100–1109.	493
(32)	Rocscience. RS2 9.0–Rock and Soil 2-Dimensional Analysis Program. Rocscience Inc. Toronto 2017.	494
(33)	Anderson, K.; Westoby, M. J.; James, M. R. Low-Budget Topographic Surveying Comes of Age: Structure from Motion	495
	Photogrammetry in Geography and the Geosciences. Progress in Physical Geography: Earth and Environment. SAGE	496
	Publications Sage UK: London, England 2019, pp 163–173.	497
(34)	Westoby, M. J.; Brasington, J.; Glasser, N. F.; Hambrey, M. J.; Reynolds, J. M. 'Structure-from-Motion'Photogrammetry: A	498
	Low-Cost, Effective Tool for Geoscience Applications. Geomorphology 2012, 179, 300–314.	499
(35)	An, P.; Fang, K.; Jiang, Q.; Zhang, H.; Zhang, Y. Measurement of Rock Joint Surfaces by Using Smartphone Structure from	500
	Motion (SfM) Photogrammetry. Sensors. 2021. https://doi.org/10.3390/s21030922.	501

(36)	Tomás-Jover, R.; Guill, A. J. R.; González, M. C.; Fernández, A. A.; Jordá, L. Structure from Motion (SfM): Una Técnica	502
	Fotogramétrica de Bajo Coste Para La Caracterización y Monitoreo de Macizos Rocosos. In Reconocimiento, tratamiento y mejora	503
	del terreno: 10º Simposio Nacional de Ingeniería Geotécnica: A Coruña, 19, 20 y 21 de octubre de 2016; Sociedad Española de Mecánica	504
	del Suelo e Ingeniería Geotécnica, 2016; pp 209–216.	505
(37)	Tung, W. Y.; Nagendran, S. K.; Ismail, M. A. M. 3D Rock Slope Data Acquisition by Photogrammetry Approach and	506
	Extraction of Geological Planes Using FACET Plugin in CloudCompare. In IOP conference series: earth and environmental science;	507
	IOP Publishing, 2018; Vol. 169, p 12051.	508
(38)	Jordá Bordehore, L.; Riquelme, A.; Tomás, R.; Cano, M. Análisis Estructural y Geomecánico En Zonas Inaccesibles de	509
	Cavernas Naturales Mediante Técnicas Fotogramétricas: Aplicación En La Entrada de La Cueva de Artá (Mallorca). El karst	510
	y el hombre las cuevas como Patrim. Mund. 2016 , 528.	511
(39)	Manual, A. M. U. Professional Edition, Version 1.6. Agisoft LLC 2018.	512
(40)	Rajendra, Y. D.; Mehrotra, S. C.; Kale, K. V; Manza, R. R.; Dhumal, R. K.; Nagne, A. D.; Vibhute, A. D. Evaluation of Partially	513
	Overlapping 3D Point Cloud's Registration by Using ICP Variant and CloudCompare. Int. Arch. Photogramm. Remote Sens.	514
	Spat. Inf. Sci. 2014, 40 (8), 891.	515
(41)	Riquelme, A. J.; Tomás, R.; Abellán, A. Characterization of Rock Slopes through Slope Mass Rating Using 3D Point Clouds.	516
	Int. J. Rock Mech. Min. Sci. 2016, 84, 165–176.	517
		518