TABLA DE CONTENIDO

Capítulo I	1
INTRODUCCIÓN	1
1.1 Exposición del Problema	1
1.2 Objetivos	2
1.2.1 Objetivo General	2
1.2.2 Objetivos específicos	2
1.3 Hipótesis de trabajo	2
1.4 Antecedentes Generales	3
1.4.1 Antecedentes geológicos	3
1.4.2 Tectónica regional y local	6
1.4.3 Marco Geomorfológico	7
1.4.3.1 Características hidrológicas	10
1.4.4 Contexto y variabilidad océano-climática actual de la costa Chile	
1.4.4.1 Climatología y meteorología general	12
1.4.4.2 Circulación atmosférica y oceanográfica de gran escala	13
1.4.4.3 Sistema de la Corriente de Humboldt	19
1.4.4.4 Surgencia y transporte de Ekman	20
1.4.4.5 Variaciones globales del nivel del mar	21
CAPITULO II	23
SITIO Y METODOLOGÍA	23
2.1 Bahías de Tongoy y Guanaqueros	23
2.2 Metodología	25
2.2.1 Análisis sedimentológico	25
2.2.1.1 Análisis de imágenes radiográficas	25
2.2.1.2 Granulometría Láser	26
2.2.1.3 Geocronología	31
2.2.1.4 Análisis sedimentológico óptico	34
2.2.2 Análisis sismoestratigráfico	35
2.2.2.1 Teoria de la sísmica de reflexión	35
2.2.2.2 Facies y Ambientes de Plataforma	38
2.2.2.3 Facies y reflectores sísmicos	39
2.2.2.4 Mapeo de facies sísmicas	42

CAPITULO III	43
3.1 SISMO-ESTRATIGRAFÍA DE LAS BAHÍAS DE TONGOY Y GUANAQUEROS	.43
3.1.1 Descripción general de la zona de estudio	.43
3.1.2 Unidades sismoestratigráficas	.44
3.1.2.1 Bahía de Tongoy	.45
3.1.2.1.1 Facies del substrato acústico masivo	.45
3.1.2.1.2 Substrato acústico estratificado y plegado	.46
3.1.2.1.3 Substrato acústico estratificado subhorizontal	.47
3.1.2.1.4 Facies caóticas	.48
3.1.2.1.5 Síntesis e interpretación del estudio sismoestratigráfico	.55
3.1.2.1.6 Tectónica de la plataforma continental superior de la bahía Tongoy	
3.1.2.2 Bahía de Guanaqueros	.57
3.1.2.2.1 Substrato acústico masivo	.57
3.1.2.2.2 Substrato acústico estratificado y plegado	.57
3.1.2.2.3 Substrato acústico estratificado subhorizontal	.58
3.1.2.2.4 Síntesis e interpretación de las unidades sismoestratigráficas de bahía de Guanaqueros	
CAPITULO IV	67
REGISTRO SEDIMENTARIO MARINO DE TONGOY Y GUANAQUEROS (30°S)	.67
4.1 Descripción general de la zona de extracción de los testigos	.67
4.2 Testigo TK2	.68
4.2.1 Descripción	.70
4.2.1.1 Resultados de Imagenología	.70
4.2.1.2 Resultados de Difracción de rayos X (DRX)	.70
4.2.1.3 Resultados del Análisis sedimentológico	.71
4.2.1.4 Resultados de granulometría	.76
4.2.2 Interpretación	.79
4.3 Testigo GUK1	.83
4.3.1 Descripción	.85
4.3.1.1 Resultados de Imagenología	.85
4.3.1.2 Resultados de Difracción de rayos X	.85
4.3.1.3 Resultados de análisis sedimentológico	.85
4.3.1.4 Resultados de granulometría	
4.3.2 Interpretación	
4.4 Correlación testigo TK2 vs GUK1	.98

CAPITULO V	101
DISCUSIÓN GENERAL	101
5.1 Sismo-estratigrafía y el paleo-relieve	101
5.1.1 Evolución geomorfológica de las bahías de Tongoy y Guanaque el Último Máximo Glacial	
5.1.2 Actividad cuaternaria de la Falla Puerto Aldea	105
5.2 Implicancias paleohidrológicas del registro sedimentario	108
5.2.1. Representatividad del registro sedimentológico de los testigos	108
5.2.2 Variables océano-climáticas asociadas a los cambios sedimento los testigos TK2 y GUK1	•
5.3 Perspectivas	118
CAPITULO VI	119
CONCLUSIÓN	119
BIBLIOGRAFÍA	122
ANEXOS	131
Anexo A: Estratigrafía sísmica y evidencias submarinas de te activa en la falla Puerto Aldea, Tongoy, IV Región de Coquimb	o, Chile
Anexo B: Variabilidad de los elementos Si, Ti, K y Fe en TK2 y	y GUK1

ÍNDICE DE FIGURAS

Figura 1 Mapa geológico del área de Tongoy. Qa: Depositos aluviales; Qc: Depósitos coluviales; Qr: Regolito; TQCc: Formación Coquimbo; Jv: Formación Algarrobal; Tjt: Unidad Talinay; Jpo: Unidad Puerto Oscuro; Kg1a, Kg1b, Kg2, Kg6, Kg7: Granitoides del Cretácico temprano; Ki: Intrusivos riolitas; Pzch: Complejo Metamorfico del Choapa Linea gruesa: falla normal Puerto Aldea (tomado de Le Roux et al., 2006). *Solo se nombran los datos considerados relevantes para esta memoria
Figura 5 Terrazas marinas y paleocostas en el área de Tongoy. A) Mapa geomorfológico de la bahía de Tongoy. Lineas: Azul, terraza marina T1; Amarilla, terraza marina T2; Morada, terraza marina T3; Blanca segmentada, paleocostas. B) Disposición del mapa geomorfológico A) en la bahía de Tongoy (Modificado de Saillaro et al. (2012)
Figura 6 Diagrama representativa de la evolución de la bahía de Tongoy y Altos de Talinay. A) Paleogeografía de la bahía de Tongoy en el Pleistoceno medio; B) Geografía actual de la bahía de Tongoy- Tomado de Saillard et al., (2012)
Roux et al (2006)
Figura 9 Circulación atmosférica global (modificado de Murck et al., 1997)
posición más al norte del núcleo del anticiclón, así como la mayor intensidad del chorro de viento costero en la costa semiárida (30°S), durante el invierno austral. Área de estudio se indica con un rectángulo rojo (modificado de Garreaud y Muñoz, 2004 Flores-Aqueveque et al, 2014).
Figura 11 A) Circulación en años El Niño y en B) años no el Niño. En eventos el Niño la circulación atmosférica y oceánica cruza todo el Océano Pacífico desde Australia el Indonesia hacia la costa occidental de Sudamérica. Modificado de Ruddiman (2009)16 Figura 12 Condiciones anómalas en el Pacífico Tropical, El Niño y La Niña convenciona vs. El Niño y la Niña Modoki: a) Eventos El Niño se producen cuando los vientos alisios se debilitan; algunas veces, en el oeste, los Vientos del Oeste prevalecen. Esta condición se caracteriza por temperaturas oceánicas superficiales anómalamente cálidas en el este del océano, y es asociado con alteraciones en la termoclina y en la circulación de la corriente de Humboldt
Figura 13 Teleconexión Trópico-Extratrópico (Rutllant, 2004).

Figura 14 Corrientes en el borde oeste de Sudamérica durante el invierno (izquierda)
verano (derecha). WWD: West Wind Drift; PCCC: Perú-Chile Counter Current; PUC
Perú Undercurrent; PCC: Perú-Chile Current; CCC: Chile Coastal Current; CHC: Cape
Horn Current. Modificado de Strub et al. (1998)19
Figura 15 Centros de surgencia costera intensa en parte de la costa subtropical de
Chile. Promedio de vientos a 10 m de altura derivados de QSCAT durante noviembre y
diciembre entre 1999 y 2008. a) Vientos promedio para la mañana (AM); b) promedio
para la tarde (PM). Se observa la mayor intensidad del chorro de viento costero durante
la tarde (Rahn et al., 2011)20
Figura 16 Esquema del transporte a) y espiral de Ekman en la costa subtropical de
Chile b). Tomado de Pinnet, (2000)
Figura 17 Principales características de la corriente de Humbolt (HC). A la izquierda
corriente promedio superficial obtenidas por rastreo de satélite a partir de 1991 al 2005
la cual impulsa surgencias permanentes (flechas negras) y episódicas (flechas grises
indicadas a distintas latitudes a la derecha, como a su vez se presentan las SST (Sea
Surface temperatura) (Strub et al., 1998; Graco et al., 2007) Líneas grises
discontinuas representan la corriente de Humboldt (HC) y la Poleward Undercurren
(PUC) respectivamente, y TSW (Tropical Surface Waters); ESW (Equatorial Surface
Waters). Modificado de Montecino y Lange (2009)2
Figura 18 Niveles relativos del nivel del mar en el último ciclo glacial según dato:
obtenidos en localidades australianas. Lambeck et al. (2002)22
Figura 19 Área de estudio indicando: batimetría; localización de perfiles acústicos;
testigos TON2 Y GUA1 (estrellas amarillas) en las bahías de Tongoy y de
Guanaqueros23
Figura 20 Equipo Malvern Mastersizer 200026
Figura 21 Esquema de cómo funciona la granulometría laser2
Figura 22 Panel de Control del Hidro2000G a la izquierda
Figura 23 Comparación curvas granulométricas entregadas por el Software <i>Mastersize</i>
2000 sin/con aplicación de ultrasonido a la muestra 216 del testigo tk2 del fondo de la
bahía de Tongoy mostrando variación en las curvas granulométricas28
Figura 24 Curva granulométrica entregada por MasterSizer 2000 ajustada con la técnica
de la deconvolución en Excel. Se optimiza a través de la aplicación Solver, donde la
· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·
curva ajustada es azul y la obtenida por el granulómetro es la roja El R^2 es menor a 1 En este caso R² es 0,9, por tanto, se consideran válidas las modas
En este caso Rijes 0,9, por tanto, se consideran validas las modas
Figura 25 Esquema de la producción y sedimentación de ²¹⁰ Pb en sedimentos marino
(Oldfield & Appleby, 1984)32 Figura 26 Distribución de ²¹⁰ Pb y ²¹⁰ Pbxs a lo largo de los testigos marinos TK2
Figura 26 Distribución de Topo y Topos a lo largo de los testigos marinos TK2
GUK1. Linea negra indica hasta donde se presenta el exceso de ²¹⁰ Pb (6 cm) y en base
a tales edades se definió la unidad 133
Figura 27 Radiografía de los testigos TK2 y GUK1, con las profundidades y edades de
las muestras datadas34
Figura 28 Muestra la reflexión y transmisión de un rayo perpendicular a una superficie
de impedancia acústica (Z). Modificado de Muñoz (2010)36
Figura 29 Obtención de datos sismiscos marinos. 1, Reflector de incidencia sísmica
vertical; 2, Reflector de ángulo amplio; 3, Ondas refractadas. Modificado de Kenne
(1982)30
Figura 30 Gráfica de variación de amplitud de onda según el espesor. A menor espeso
mayor amplitud de onda, y por el contrario, a mayor espesor menor amplitud de onda

La onda de color negro representa el marcador en los perfiles sismicos. Modificado de Kennet (1982)37
Figura 31 Registro sísmico. Se construye a partir de la fuente de energía, la impedancia de la roca, y el espesor de los estratos. Cada marcador representa una amplitud de onda
Figura 32 Perfil esquemático que muestra el ambiente litoral (foreshore o playa), el ambiente sublitoral (shoreface o frente de playa, y offshore o costa afuera) y las facies correspondientes para cada uno. L corresponde a la longitud de onda (modificado de Mc Lane, 1995).
Figura 33 Configuración de los reflectores con secuencias sísmicas paralela, según Mitchum et al. (1977)
Figura 34 Se presentan esquemáticamente las principales terminaciones de los reflectores de un paquete sísmico idealizado. Mitchum et al. (1977b)40
Figura 35 Esquema de los principales secuencias system tracts. A la derecha, curva de nivel de base vs. tiempo, donde se representan cada una de las unidades con sus respectivos colores (modificado de Emery y Myers, 1996)41
Figura 36 Esquema de las arquitecturas de acuerdo a la acomodación y a los aportes sedimentarios. Homewood et al. (2000)41
Figura 37 Localización de los perfiles acústicos
deformación asociada a fallas secundarias normales (líneas negras) y que sugiere por el reacomodo de los estratos submarinos a la actividad cuaternaria tardía de la Falla Puerto Aldea (FPA). Se muestra un escarpe de 30 m (línea café), donde al pie de este se proyecta la prolongación de FPA (línea segmentada negra)

y plegada, la cual hacia el oriente del perfil los estratos son paralelos e inclinados al este. Estos estratos del substrato basal realizan toplap al centro y occidente con una discondancia erosiva sobreyacente, base de la subunidad amarilla parte del substrato estratificado subhorizontal. Esta subunidad amarilla de geometría agradacionalprogradacional realiza downlap con la discordancia erosiva rosada (superficie de erosión) y toplap con respecto la discordancia sobrevaciente celeste y mantiene una potencia relativamente constante en todo su largo. La subunidad azul prograda hacia el centro de la cuenca con terminaciones downlap y su potencia se acuña al oriente......51 Figura 43 Perfil WE TON5: Al occidente del perfil se observan un escarpe de orientación N-S, con una profundidad de 35 a 75 m b.n.m., cuya base coincide con la proyección hacia el norte de la Falla Puerto Aldea. Se presenta un substrato acústico masivo a homogéneo, bajo este escarpe. A los pies del escarpe se puede notar que los reflectores sísmicos no arrojan una buena resolución por la presencia de areniscas que absorben gran parte de la señal sísmica. En la base del escarpe se identifica una falla normal N-S que controla la deposición de la plataforma el cual se interpreta como hemigraben. Se identifica un fondo submarino subhorizontal sin cambios de pendientes abruptos a una profundidad de 80 m. En el substrato estratificado y plegado se infieren paleocanales que estarían correlacionadas con las grandes quebradas que hoy en día llegan hasta la línea de la costa actual, y que seguramente durante el Último Máximo Glacial llegaban varios kilómetros mar adentro. La subunidad amarrila de geometría agradacional-progradacional prograda hacia el occidente con reflectores downlaps con la discordancia subvacente morada y agrada con reflectores onlap al oriente, y se caracteriza por su geometria agradacional-progradacional. Esta subunidad amarilla se sugiere que podría ser en parte por un bajo estadio marino y por sobre todo un periodo transgresivo post-glacial. La discordancia subvacente morada se interpretaría como superficie de erosión. Luego, sobreyace una subunidad azul progradante que presenta reflectores downlap al centro de la cuenca e incorpora facies caóticas, y se interpreta como unidad de alto estadio que incorpora deslizamientos submarinos......52 Figura 44 Perfil TON7 WE. Escala vertical esta exagerada x10 con respecto a la horizontal. Se presentan para este perfil 3 subunidades sismoestratigráficas: En celeste substrato basal estratificado y plegado; En amarillo y azul substrato estratificado subhorizontal, donde se caracterizan por su geometría progradacional-agradacional la subunidad amarilla y la subunidad azul su geometría progradacional. La subunidad amarilla mantiene relativamente constante su potencia en todo su largo y que sería producto de una acomodación (A) vs. aporte sedimentario (S) cercano a 1 (A/S<1) con reflectores onlap acuñándose al occidente. La subunidad azul superior no presenta reflectores claros y representaría un alto estadio global del nivel del mar.53 Figura 45 Perfil TON11 con orientación WE donde la escala vertical esta exagerada x10. Presenta 3 unidades sismoestratigráficas principales: El substrato estratificado y plegado se encuentra con longitudes de onda de 1 km aproximadamente, y se presentado truncado por la discordancia angular erosiva morada en la base del substrato estratificado subhorizontal. La subunidad sobreyaciente amarilla realizara downlaps progradando hacia el centro de la cuenca y onlap acuñándose al occidente con respecto la discordancia erosiva subyaciente rosada. Sobreyaciendo en discordancia angular erosiva se encuentra una subunidad azul progradacional, que no muestra mayores reflectores. Esta última subunidad se interpreta como unidad de alto estadio. También se presenta el substrato acústico masivo rosado que se encuentra bajo arenas muy reflectivas y justo al occidente de la prolongación submarina inferida

de la Falla Puerto Aldea. El fondo marino a esta latitud no presenta dislocaciones o
quiebres de pendiente54
Figura 46 Perfiles batimétricos de la bahía de Guanaqueros utilizados para definición de
unidades sismoestratigráficas, junto a la batimetría del área de estudio
Figura 47 Perfil batimétrico GUA4 NS con ubicación proyectada de GUK1. Muestra 2
subunidades sismoestratigráficas: el substrato estratificado y plegado, y el substrato
estratificado subhorizontal que incorpora la subunidad inferior amarilla agradacional-
progradacional,y la subunidad azul progradacional sobreyaciente59
Figura 48 Perfil batimétrico GUA5 SE-NW donde se interpretan 2 subunidades
simoestratigráficas: substrato estratificado y plegado y substrato estratificado
subhorizontal. Este último contiene 2 subunidades: una subunidad amarilla
agradacional-progradacional, y otra sobreyaciente progradacional de color azul. El
fondo marino no presenta dislocaciones importantes a excepción de un montículo
submarino observado al SE del perfil60
Figura 49 Perfil batimétrico GUA6 WE que registra la prolongación submarina de la
punta Guanaquero indicado como montículo submarino. Al oriente del montículo
submarino, los reflectores sísmicos se acuñan a este, y alejándose hacia el oriente el
substrato estratificado y plegado se distingue levemente plegado61
Figura 50 Perfil GUA1 WE con el fondo marino inclinado al oeste donde se interpretan 2
unidades sismoestratigráficas: substrato estratificado y plegado y substrato estratificado
subhorizontal. Esta última cuenta con la subunidad amarilla agradacional-
progradacional interpretada como unidad transgresiva y que realiza terminaciones
toplaps con la discordancia sobreyaciente celeste, base de la subunidad azul
progradacional. La subunidad azul progradacional presenta terminaciones downlap
hacia un bajo batimétrico ubicado al occidente del perfil. Esta subunidad azul es
interpretada como unidad de alto estadio
Figura 51 Perfil GUA3 WE con fondo marino subhorizontal y se indican 3 unidades
sismo-estratigráficas: substrato estratificado y plegado, substrato estratificado
subhorizontal, y substrato acústico másivo. Al occidente del perfil se observa
inclinaciones en el fondo marino y se sugiere deposición de arena caída desde la Punta
Guanaquero que genera gran reflexión en las ondas acústicas (reflexión totalmente
opaca)
Figura 52 Perfil batimétrico GUA2 SWW-NEE con fondo marino subhorizontal y se
indican 2 unidades sismoestratificas: substrato estratificado y plegado y el substrato
estratificado subhorizontal, donde se tienen 2 subunidades: una subunidad amarilla
agradacional-progradacional que realiza toplap con una discordancia erosiva celeste y
una subunidad sobreyaciente azul progradacional
Figura 53 Arriba: localización testigos marinos TK2 y GUK1 (con estrellas amarillas) en
las bahías de Tongoy y Guanaqueros, y abajo: hoya hidrográfica de ambas bahías
delimitadas con líneas blancas y la zona de extracción de TK2 y GUK1 con estrellas
amarillas67
Figura 54 Descripción radiografía y estructuras sedimentarias presentes en las 3
unidades de TK2 diferenciadas en base a la granulometría y escala de grises. Hay
presencia de bioturbación para las 3 unidades y escasos contactos sedimentarios69
Figura 55 Perfiles acústicos TON5 y TON1 de la bahía de Tongoy y ubicación
proyectada de TK2 (estudio sismoestratigráfico en Capitulo III)70
Figura 56 Fotos de la lupa binocular donde cada cuadrado naranjo tiene una longitud de
1 mm. Se muestran para TK2-211: TK2-244: TK2-32572

Figura 57 Frotis de la unidad 1 (TK2-197); unidad 2 (TK2-253, TK2-267); unidad 3 (TK2-254, TK2-254, TK2-254, TK2-254, TK2-254, TK2-254, TK2-254, TK2-254, TK2-254
321, TK2-335, TK2-365)
Figura 58 Subfósiles identificados, donde las ilustraciones fueron extraidas de Guzma et al. (1998)
Figura 59 Variabilidad cada 0,5 cm del tamaño de grano (en µm) de 4 modas distinta
calculadas para el testigo TK2, donde en rojo muestra la variación del % de volume
de base a techo, y en azul las variaciones del tamaño de grano. Además, se muestra
la fotografía y radiografía de TK27
Figura 60 Curvas absolutas y acumuladas de las muestras representativas para cad-
una de las 3 unidades de TK2. En la Tabla 6 se muestran los parámetro
granulométricos de estas muestras específicas79
Figura 61 Descripción y estructuras sedimentarias presentes (Radiografía A) en la
unidades de GUK1 diferenciadas en base a la escala de grises. Además, se presenta
los límites de laminación, escala de grises y mediana d(0,5). Hay baja presencia de
bioturbación en las distintas unidades y gran presencia de conchillas de gran tamaño
(mm)
Figura 62 Perfiles acústicos de la bahía de Guanaqueros y ubicación proyectada de
GUK1 (mayor descripción en Capitulo 3 – Sismoestratigrafía)
Figura 63 Fotografías lupa de restos biogénicos de la base (últimos 12 cm) del testigo
marino GUK1. Cada lado de los cuadrados naranjos miden 1 milímetro: A
Foraminíferos Valvulineria johnson (Coryell y Mossman, 1942) y Bolivina plicat
(Cushman, 1930); B) Escama de pez, espina de erizo; C) Gastrópodo Nassarius gay
(Kiener, 1835); D) Bivalvo Carditella tegulata (Reeve, 1843), E) Gastrópodo Turritel
cingulata (Sowerby, 1825), F) Fragmentos oscuros indicados como anfiboles, G Caracol, H e I) Vértebra de pez8
Figura 64 Fotografías lupa binocular de muestras representativas para unidades de
GUK1. Las estrellas negras indican el foraminífero <i>Valvulineria johnson</i> (Coryell
Mossman, 1942)8
Figura 65 Frotis para muestras representativas de GUK19
Figura 66 Variabilidad cada 0,5 cm del tamaño de grano (en µm) de 4 modas distinta
calculadas en el testigo GUK1, donde con rojo muestra la variación del porcentaje de
volumen, y en azul las variaciones del tamaño de grano. Estrella azul indica profundida
de análisis DRX que se detalla en la Tabla 79
Figura 67 Curvas absolutas y acumuladas de las muestras representativas para cada
una de las 4 unidades de GUK1. En la tabla 9 se muestran los parámetro
granulométricos y profundidades de las muestras representativas9
Figura 68 Correlación entre TK2 y GUK110
Figura 69 Perfil batimétrico TON5 WE de la bahía de Tongoy, de ~10 km de largo. La
escala vertical es 10x con respecto a la horizontal10
Figura 70 Perfil WE GUA6 de la bahía de Guanaqueros
Figura 71 Perfil WE TON7 de la bahía de Tongoy10
Figura 72 Perfil TON 10
Figura 73 Perfil batimétrico TON8 WE de la Bahía de Tongoy, de ~10 km de largo. La
escala vertical es 10x con respecto a la horizontal.
Figure 75 Vericabilidad and 0.5 cm del tamage de grana (en um) de 1 mades distinta
Figura 75 Variabilidad cada 0,5 cm del tamaño de grano (en μm) de 4 modas distinta
calculadas en el testigo TK2, donde en rojo muestra la variación del volumen de base a
techo, y en azul las variaciones del tamaño de grano11

Figura 76 Variabilidad cada 0,5 cm del tamaño de grano (en µm) de 4 modas dis	stintas
calculadas en el testigo GUK1, donde en rojo muestra la variación del volumen de	e base
a techo, y en azul las variaciones del tamaño de grano	116
Figura 77 Cambios del nivel del mar (izquierda) y cambios en los volúmenes de	hielo
(derecha). Extraido de Lambeck et al. (2002)	117
Figura 78 Eventos mayores de aluviones en la costa del desierto de Atacama	en el
norte de Chile (izquierda) y el sur de Perú (derecha). Vargas et al. (2006)	117

INDICE DE TABLAS

Tabla 1 Modas calculadas por <i>Solver</i> de la curva granulométrica para la muestra GUK1· 159 (ver Fig. 24)
Tabla 2 Muestra y profundidad para estudio de frotis en testigos TK2 Y GUK134
Tabla 3 Clasificación de facies sísmicas. Ramayaser (1979)42
Tabla 4 Minerales reconocidos a través el análisis de DRX para TK2 (ver ubicación er Fig. 53).
Tabla 5 Moluscos no fragmentados/enteros a lo largo del testigo TK2 y especies reconocidas74
Tabla 6 Parámetros granulométricos de las 3 unidades de TK2 calculado para muestras representativas, de acuerdo al método de Folk (1966)
Tabla 7 Minerales determinados a través de análisis de difracción de rayos X para 3 muestras donde representan cada 1 de las unidades85
Tabla 8 Moluscos y restos biogénicos identificados en el testigo GUK1 no fragmentados y especies reconocidas
Tabla 9 Parámetros granulométricos de las 4 unidades de GUK1 calculado para muestras representativas, de acuerdo al método de Folk (1966)93
Tabla 10 Tamaño promedio de grano y desviación estándar de las unidades de los testigos marinos TK2 y GUK1, respectivamente99